

## ТРУДЫ НАУЧНО-ИССЛЕДОВАТЕЛЬСКОГО ИНСТИТУТА ГЕОЛОГИИ АРКТИКИ МИНИСТЕРСТВА ГЕОЛОГИИ И ОХРАНЫ НЕДР СССР

TOM 93

в. и. бодылевский, н. и. шульгина

# **ЮРСКИЕ И МЕЛОВЫЕ ФАУНЫ НИЗОВЬЕВ ЕНИСЕЯ**

## ТРУДЫ НАУЧНО-ИССЛЕДОВАТЕЛЬСКОГО ИНСТИТУТА ГЕОЛОГИИ АРКТИКИ МИНИСТЕРСТВА ГЕОЛОГИИ И ОХРАНЫ НЕДР СССР

#### TOM 93

В. И. БОДЫЛЕВСКИЙ, Н. И. ШУЛЬГИН

## ЮРСКИЕ И МЕЛОВЫЕ ФАУНЫ НИЗОВЬЕВ ЕНИСЕЯ

Под редакцией члена корреспондента Академии наук СССР В. Н. САКСА



ГОСУДАРСТВЕННОЕ НАУЧНО-ТЕХНИЧЕСКОЕ ИЗДАТЕЛЬСТВО ЛИТЕРАТУРЫ ПО ГЕОЛОГИИ И ОХРАНЕ НЕДР МОСКВА 1958

Mtp://jarassic.ra/

#### в. и. БОДЫЛЕВСКИЙ

## К ИСТОРИИ ИЗУЧЕНИЯ МЕЗОЗОЙСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ НИЗОВЬЕВ р. ЕНИСЕЯ И ИХ ФАУНЫ

Первые сведения о мезозойских отложениях в низовьях р. Енисея были доставлены в 1866 г. экспедицией Ф. Б. Шмидта и И. А. Лопатина, направленной Академией наук и Сибирским отделом Географического общества.

В 1872 г. Ф. Б. Шмидт опубликовал подробный отчет об этой экспедиции, представляющий обширную работу, которая, кроме сведений о геологии района, условиях нахождения собранных мезозойских ископаемых и их теологическом возрасте, содержит описание и изображения изученных форм [103, стр. 19—25, 133—166, табл. 1—III, IIIa].

Исключительное значение этой работы заключается в том, что до сих пор она является единственной монографией по интересующим нас мезозойским фаунам рассматриваемого района, если не считать небольшой дополнительной статьи, опубликованной тем же автором [104].

Описываемые Ф. Б. Шмидтом палеонтологические остатки происхо-

дят:

- 1. Из коренных выходов мезозоя и н о ц е р а м о в ы х с л о е в (открытых И. А. Лопатиным на правом берегу р. Енисея, у устья р. Чайки и у зимовья Прилучье). Все эти иноцерамы были отнесены Ф. Б. Шмидтом «после долгих сомнений» к одному виду Inoceramus neocomiensis O r b. 1, для которого выделены разновидности interrupta, lopatini, lineata, alata.
- 2. Из многочисленных валунов и осыпей, так или иначе связанных с коренными выходами.

3. Из отдельно найденных валунов с *Inoceramus retrorsus* Кеуs. и маленькими аммонитами: *Ammonites* aff. guadalupae R ö m е г и *Ammo-*

nites sp. aff. Ceratites euomphalus Keys.

Изолированно был обнаружен экземпляр *Micrabacia coronula* Goldf. Сравнение изученной фауны с другими— в пределах Северной Сибири и Европейской России— привело Ф. Б. Шмидта к выводу о ее сходстве в особенности с юрской фауной бассейна р. Печоры и отчасти с фауной верхних слоев московской юры, точный возраст которых в то время был еще неясен.

Ф. Б. Шмидт склоняется к неокомскому (по Э. Эйхвальду) возрасту енисейской фауны. Однако ввиду настойчивых указаний А. Кейзерлинга на то, что слои у с. Полушино на р. Печоре, несомненно, юрские, Ф. Б. Шмидт не решает окончательно вопрос о возрасте иноцерамовых

 $<sup>^1</sup>$  Ф. Б. Шмидт всюду пишет neocomensis, отступая от транскрипции, принятой автором вида и здесь нами восстановленной.

слоев р. Енисея. Все же он высказывает предположение, что последние принадлежат к несколько более высокому горизонту, характеризуемому многочисленными иноцерамами, присутствием *Nucula pectinata* и отсутствием ауцелл.

В отношении возраста валунов с *Inoceramus retrorsus* особо отмечается, что это, скорее всего, мел и что маленький цератит не может противоречить такому выводу, поскольку возраст оленекских цератитов все еще находится под сомнением и встречаются и меловые цератиты, близкие к триасовым формам, как в Европе, так и в Америке.

Наконец, к несомненному мелу («нижнему или среднему») Ф. Б. Шмидт относит отдельно найденный экземпляр Micrabacia coronula.

Следует отметить, что страницы 25—26 рассматриваемой работы, заключающие главные выводы о геологическом возрасте фауны, изъяты Ф. Б. Шмидтом из готового издания и заменены вновь набранными страницами с другим содержанием. У автора сохранился экземпляр работы Ф. Б. Шмидта с этим первым вариантом возрастных выводов. Здесь Ф. Б. Шмидт указывает, что «зеленый известняк валунов с Inoceramus retrorsus и маленькими аммонитами», отличающийся по фауне от других валунов, принадлежит совсем к другому горизонту (Niveau) или, по крайней мере, к другой фации, чем остальные валуны, но возраст его, очевидно, все-таки меловой. На это, по мнению Ф. Б. Шмидта, указывают: 1) Inoceramus retrorsus Keys., «который едва ли можно отличить от I. myttloides M a n t.»; 2) один из двух маленьких аммонитов, который можно сравнивать с Am. splendens Sow. или с Am. guadalupae F. R ömer — тоже мелового возраста; 3) другой маленький аммонит, хотя и сходный по простой лопастной линии с цератитом, принадлежит все же к настоящим аммонитам ввиду того, что у него начинается зазубривание седел.

После опубликования результатов обработки енисейской фауны Ф. Б. Шмидт показал свои палеонтологические материалы А. Кейзерлингу. Последний признал в коллекции сходство с фауной из юрских отложений р. Печоры (с. Полушино и Поганый Нос), однако согласился с Ф. Б. Шмидтом, что инощерамовые слои Нижнего Енисея могут принадлежать уже «нижней части меловой формации». Ф. Б. Шмидт еще раз отмечает, что все еще остается неясным возраст цератитовых слоев р. Оленек, так как маленький цератит, найденный в валуне на Нижнем Енисее, очень близок к одному из оленекских цератитов, но по сопровождающей фауне аммонитов, гастропод и иноцерамов он должен быть отнесен к «меловой формации».

По совету А. Кейзерлинга Ф. Б. Шмидт [104] выделил новый род Lopatinia, к которому отнесены L. jenisseae (новый вид, взамен ранее названного Pectunculus petschorae) из енисейской фауны и L. petschorae

Keys. из бассейна р. Печоры (с. Полушино).

Пересмотру подверглись и только что опубликованные Ф. Б. Шмидтом определения. *Inoceramus* aff. neocomtensts Orb. [103, стр. 155, табл. II, фиг. 8; табл. III, фиг. 6—9; табл. IIIа, фиг. 16; рис. 8—10 в тексте] был переименован в *Inoceramus getnitztanus* Stoliczka (что, по мнению Ф. Б. Шмидта, должно служить подтверждением его выводов о меловом возрасте фауны); *Inoceramus retrorsus* Keys. [103, стр. 161, табл. III, фиг. 10] теперь выделен в разновидность — *I. retrorsus* Keys. var.; *Nucula pectinata* Sow. [103, стр. 152, табл. II, фиг. 6] и *Nucula rhombodes* Keys. [103, стр. 153, табл. II, фиг. 5] переименованы в *Nucula subpectinata* sp. nov. (Schmidt); снова изображен *Ammonites* aff. guadalupae Römer. [103, стр. 135, табл. I, фиг. 1; табл. IIIa, фиг. 1].

Интересно, что А. Кейзерлинг ссылается на фауну именно из с. Полушина на р. Печоре, котя ему были хорошо известны и другие юрские фауны из бассейна р. Печоры. В этой фауне заключаются: Styracoceras balduri (Keys.), Inoceramus revelatus Keys., Leda nuda Keys. (non

Phillips, non auctor.), Solecurtus petschorae K e y s. и др. По определению В. И. Бодылевского, возраст этой фауны сеноманский. Таким образом, Ф. Б. Шмидт был близок к истине в своих сопоставлениях, но определе-

ние возраста енисейской фауны было у него ошибочным.

В результате определений Ф. Б. Шмидта в литературе надолго установилось представление о неокомском возрасте иноцерамовых слоев р. Енисея [18, стр. 100, 115; 38, стр. 965]. Следует отметить, что в распоряжении Ф. Б. Шмидта действительно не было таких палеонтологических остатков, которые давали бы ясные указания на геологический возраст заключающих их отложений. Об этом можно судить по приложенным к работе Ф. Б. Шмидта [103] палеонтологическим таблицам. Следует при этом иметь в виду, что изображенные на них экземпляры Polyptychttes stubendorfft («Ammonites polyptychus Keys. var. stubendorfft» Schm., табл. III, фиг. 13, 14 и табл. IIIa, фиг. 3) были найдены не на р. Енисее, а доставлены Ф. Б. Шмидту из района между рр. Оленек и Хатангой; Tancredta stubendorffi S c h m. [103, табл. IIIa, фиг. 20], указывающая, по современным представлениям, на верхний лейас, происходит из обнажения коренных пород на р. Оленек.

Последующее изучение новых коллекций из того же района, в котором они были когда-то собраны И. А. Лопатиным, показало, что определения Ф. Б. Шмидта требуют коренного пересмотра, в частности, им были неверно определены все иноцерамы. Соответственно изменились и представления о возрасте енисейского мезозоя. Можно согласиться с Ф. Б. Шмидтом в том, что иноцерамовые слои р. Енисея не относятся к юре так же, как и к триасу, но сейчас можно утверждать, что они не относятся и к нижнему мелу. Фауна иноцерамовых слоев р. Енисея указывает на верхнемеловой возраст последних, причем большая часть изображенного Ф. Б. Шмидтом материала (из района р. Чайки и зимовья Прилучья) относится, по-видимому, к верхнему турону — коньяку.

К сожалению, эти новые выводы о возрасте енисейского мезозоя получили широкого распространения, а работа Ф. Б. Шмидта [103], описывающая по существу верхнемеловые формы, и до настоящего времени не принимается во внимание и не цитируется никем из палеонто-

логов, занимающихся изучением верхнемеловых фаун!

Приводим пересмотренные автором определения Ф. Б. Шмидта для тех форм, о которых можно было составить представление по описаниям и рисункам (оригиналов Ф. Б. Шмидта в распоряжении автора не было).

Последнее определение (A. diptychus—см. стр. 6) интересно потому, что подтверждение его доказывало бы присутствие в коллекции валанжина, так как вид diptychus Keys. относится к валанжинскому роду Temnoptychites. Однако описание этой формы («обломок с хорошо сохранившимися лопастями») слишком кратко для того, чтобы составить представление о ней, а присутствие валанжинского аммонита в верхнемеловой иноцерамовой фауне совершенно невероятно.

После более чем полувекового перерыва, уже в советское время, на-

чалось систематическое изучение геологии рассматриваемого района. В 1935 г. по небольшой коллекции Н. Г. Акатова и Т. П. Кочеткова из района р. Чайки и зимовья Прилучья автор сделал заключение о присутствии в этом районе верхов нижнего мела или низов верхнего мела  $(баррем — сеноман)^1.$ 

Ранее, в 1934 г., Н. А. Гедройцем была доставлена с низовьев р. Енисея небольшая фауна из валунов, среди которой Н. С. Воронец определила Polyptychites sp. и Inoceramus aucella Trautsch. [31, стр. 237;

<sup>1</sup> Возраст этих отложений был позднее пересмотрен и сейчас определяется как верхний турон-коньяк.

-		
№ n/п	Определения Ф. Б. Шмидта	Новые определения
1	Inoceramus aff. neocomiensis Orb. var. interrupta Schmidt, стр. 158, фиг. VIII—IX; табл. II, фиг. 8 c, d; табл. III, фиг. 6 a, b	Inoceramus interruptus Schmidt
2	Inoceramus aff. neocomiensis Orb. var. alata Schmidt, стр. 160, фиг. X; табл. III, фиг. 9 b	Inoceramus subalatus nom. nov.
3	То же, табл. III, фиг. 9 a	Inoceramus cf. sturmi Andert
4	Inoceramus aff. cancellatus Goldf., стр. 161, табл. III, фиг. 11	Inoceramus pseudocancellatus sp. nov.
5	Inoceramus retrorsus Keys., стр. 161, табл. II, фиг. 9; табл. III, фиг. 10	Inoceramus sp. (?? ex gr. lin- gua Goldf.)
6	Astarte veneris Eichw., стр. 150, табл. II, фиг. 1	Astarte schmidti sp. nov. (тип: Astarte veneris Schmidt, табл. II, фиг. 1)
7	Lucina fischeriana Огв., стр. 147, табл. III а, фиг. 21	Corbicella (?) rjabuchini sp. nov.
8	Alaria soinikowi Schmidt, стр. 143, табл. I, фиг. 11; табл. III, фиг. 2; табл. III а, фиг. 14; фиг. III на стр. 141	
9	Alaria lopatini Schmidt, стр. 144, табл. I, фиг. 12	Alaria sotnikowi Schmidt
10	Alaria eichwaldi Schmidt, стр. 145, табл. III, фиг. 1	
11	Ammonites sp. aff. Ceratites Euomphalus Keys., стр. 136, табл. I, фиг. 2; табл. III a, фиг. 2	Borissiakoceras (?) sp.
12	Ammonites aff. guadalupae Römer., стр. 135, табл. I, фиг. 1; табл. III a, фиг. 1	Placenticeras sp. indet. juv.
13	Ammonites diptychus Keys., crp. 134	3
	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	

42, стр. 182]. Это определение могло бы сразу решить давно назревший вопрос о возрасте енисейского мезозоя: как известно, представители рода Polyptychites ограничены в своем распространении валанжином, а Inoceramus aucella характеризует несколько более высокие слои. Упомянутый «Polyptychites» был предоставлен Н. С. Воронец в распоряжение автора, и после небольшого препарирования, можно было убедиться в том, что это, несомненно, Scaphites (табл. XLIV, фиг. 1)<sup>2</sup>.

Это дало совершенно новое направление вопросу о возрасте мезозойских отложений в низовьях р. Енисея, и автор мог уже в 1937 г., в докладе на Международном геологическом конгрессе, заявить, что это слои «не более древние, чем альб, но, может быть, и значительно более молодые» [13, стр. 226].

В 1936—1937 гг. в распоряжение автора поступила большая палеонтологическая коллекция из того же района (р. Чайка и зимовье При-

лучье), доставленная Г. Е. Рябухиным.

Изучение этой коллекции, большую часть которой составляют иноцерамы, нередко превосходной сохранности, дало возможность установить окончательно верхнемеловой возраст тех отложений, которые со времен Ф. Б. Шмидта принято было считать нижней частью нижнего мела (Бодылевский, 1938).

Полные списки определенных автором форм никогда не были опубликованы. Поэтому мы считаем необходимым привести их здесь с теми исправлениями, которые вызваны последующими пересмотрами определений.

<sup>1</sup> Новое название вводится ввиду того, что alata преоккупировано [65].

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> По-видимому, за Inoceramus aucella был принят один из верхнемеловых иноцерамов (турон-коньякского возраста), среди которых некоторые виды, в особенности на начальных стадиях роста, несколько похожи на упомянутый неокомский вид.

Местонахождения окаменелостей приведены согласно схеме  $\Gamma$ . Е. Ра-бухина  $^1$ .

#### РЕКА ЧАЙКА

 Вблизи канавы № 2, III горизонт Inoceramus lamarcki P a r k.

interruptus Schm.

pseudocancellatus sp. nov.

" subalatus nom. nov.

aff. subalatus nom. nov.

". subtrigonalis sp. nov.

aff. percostatus M ü l l.

Cyprina eichwaldi Schm. Lopatinia jenisseae Schm.

2. Канава № 1, III горизонт

Inoceramus lamarcki Рагк. (типичная форма)

" renngarteni sp. nov.

"koegleri Andert var.

" interruptus Schm.

pseudocancellatus sp. nov.

.. crassicollis sp. nov.

3. Вблизи канавы № 4, нижний фаунистический горизонт

Nucula cf. striatula Roem.

Leda semilunaris Buch

Lopatinia jenisseae Schm.

Mytilus lanceolatus Sow.

Cyprina eichwaldi Schm.

4. Ракушняк II горизонта Inoceramus interruptus Schm.

pseudocancellatus sp. nov. var. gracilis nov.

". subalatus nom. nov.

" crassicollis sp. nov. var. (груборебристая разновидность)

Leda sp. indet.

Cyprina eichwaldi Schm.

Mactromya (?) sp. indet.

Placenticeras (?) sp. indet. juv.

5. Вблизи канавы № 1, фауна II горизонта

Lopatinia jenisseae Schm.

Nucula sp. indet.

Cyprina etchwaldi Schm.

Protocardia concinna Schm.

6. Верхний фаунистический горизонт

Inoceramus interruptus Schm.

pseudocancellatus sp. nov.

subalatus nom. nov.

lamarcki Park.

, crassicollis sp. nov.

Lopatinia jenisseae Schm.

Nucula sp. indet.

Mytilus lanceolatus Sow.

Cyprina eichwaldi Schm.

" jenisseae Schm.

7. Канава № 4, слой 1

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> По позднейшим разъяснениям (полученным от С. Л. Троицкого) «І горизонт», « П горизонт» и «ПП горизонт» соответствуют верхнему, среднему и нижнему фаунистическим горизонтам схемы, предложенной Г. Е. Рябухиным. Эти три горизонта представлены (на р. Чайке) песчано-глинистыми слоями общей мощностью около 20 м.

Inoceramus interruptus Schm.

pseudocancellatus sp. nov.

subalatus nom. nov. ,, crassicollis sp. nov.

cf. hoepent Heinz ,, aff. woodsi Boehm

cf. sturmi Andert

Nucula sp. indet.

8. Правый берег р. Енисея, вблизи канавы № 1, верхний фаунистический горизонт

Actinocamax cf. intermedius Arkh.

Scaphites sp. (aff. ventricosus M. et H. — форма менее вздутая, чем ventricosus).

9. Глинистые конкреции вблизи канавы № 4 Остатки Cirripedia: Scalpellum cf. fossula Darw. Растительные остатки.

10. Точка 219, девятое пятно мезозоя Inoceramus cf. lamarcki Park.

sp. nov. indenom.

#### зимовье прилучье

11. Точка 131

Inoceramus pictus Sow. Cyprina sp. indet.

12. Точка 155

Inoceramus sachsi sp. nov.

13. Точка 157

Inoceramus russtensis Nik. («I. gibbosus Schlüt.»—в предварительном определении).

cf. sachst sp. nov.

subalatus nom. nov.

cf. tnterruptus Schm.

cf. lamarcki Park. (juv.)

14. Точка 157, второй слой

Nucula cf. strtatula Roem.

Myttlus lanceolatus Sow.

Cyprina cf. jenisseae Schm.

Cyprina cf. eichwaldi Schm.

«Luctna fischertana» Schm. (non Orb.) = Corbicella (?) rjabuchini sp. nov. Alaria sotnikowi Schm.

15. Фауна из гальки, вблизи Воронцовского ручья Inoceramus inaequivalvis Schlüt.

Lopatinia jenisseae Schm.

Mytilus lanceolatus Sow.

Cyprina eichwaldi Schm.

cf. jenisseae Schm. и плохие остатки древесины.

#### ВЕРШИНА р. ЯКОВЛЕВОЙ

16. Из валунов

Oxytoma cf. tenutcostata Roem.

Leda sp. indet., ближе неопределимые Pelecypoda и Gastropoda.

По поводу приведенной фауны автор в свое время (1938 г.) писал:

«Определенная фауна является в значительной степени своеобразной: из 18 видов иноцерамов 6 оказываются совершенно новыми и 5-так или иначе отклоняющимися (affinis и varietas) от типичных форм, ранее известных. Хотя это затрудняет установление возраста, но общие возрастные пределы, на которые указывает фауна, можно считать сейчас

твердо выясненными.

1. Главная часть коллекции из района р. Чайки относится... к верхам нижнего турона — низам верхнего турона <sup>1</sup>. Присутствие вместе с ними форм, близких к коньякским (*Inoceramus* aff. percostatus, *I*. cf. kleini, *I. koeneni* var.<sup>2</sup>), дает возможность предполагать, что здесь представлены и более высокие части турона, может быть, даже коньякский ярус. Какойлибо закономерности в распределении фаун по отдельным горизонтам (первый, второй и другие фаунистические горизонты) проследить не удается. Намечается только, что, по-видимому, к низам разреза приурочено характерное сочетание *Mytilus lanceolatus*, *Lopatinia jenisseae* и *Cyprina* («горизонт с *Venus* »по этикеткам). Из иноцерамов в таком ракушняке найден лишь *Inoceramus inaequivalvis* S c h l ü t. (зимовье Прилучье), встречающийся в Германии в слоях с *I. lamarcki* (Lamarcki—Schichten).

Никаких признаков самой нижней части турона (слоев с *Inoceramus labiatus*) нет.

- 2. Ќ более высокому горизонту относятся из Прилучья *Inoceramus gibbosus* и *I. flaccidus* <sup>3</sup>, указывающие на несомненный коньяк.
- 3. Из самого верхнего горизонта происходит (вершина р. Яковлевой) Pteria tenuicostata R о е m., указывающая на сантон. Это тот же горизонт, в котором из коллекции Д. К. Александрова (валуны из района Усть-Енисейска) мною были определены Pteria tenuicostata R о е m. и Inoceramus aff. cardissoides G o l d f.4.
- 4. В точке 131 из Прилучья (осыпь) присутствие *Inoceramus pictus*—формы, наиболее характерной для верхнего сеномана, может указывать поэтому и на сеноман, но возможно, что это тот же горизонт, что и вся Чайка, так как общее распространение *Inoceramus pictus*: верхний сеноман нижний турон».

С 1940 г. стали поступать новые данные — результаты глубокого бурения. Первая же глубокая скважина (№ 1-Р) оказалась одной из самых удачных: она доставила исключительно ценный палеонтологический материал, изучение которого дало возможность автору установить в разрезе 1-Р следующие стратиграфические горизонты верхней юры и нижнего мела: верхний келловей, нижний оксфорд, верхний оксфорд, нижний кимеридж, нижний волжский ярус, нижний валанжин («рязанский горизонт»), нижний или средний валанжин.

В последующие годы широко развернувшиеся в бассейне нижнего течения р. Енисея геологоразведочные работы (в том числе глубокое бурение) внесли ряд уточнений и дополнений в эту первую схему стратиграфии юрских и нижнемеловых отложений рассматриваемого района. Подробные сведения об этих исследованиях и их результатах изложены в работе В. Н. Сакса и З. З. Ронкиной [43].

Обработка макрофауны из юрских и меловых отложений была проведена автором при участии Н. И. Шульгиной (определявшей и описавшей, под общим руководством автора, пелециподы из скважин района Усть-Енисейского порта).

 $<sup>^1</sup>$  Позднее, в соответствии с принятой у нас стратиграфической схемой верхнего мела, возраст соответствующих отложений был обозначен автором как верхний турон. — B E.

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> Последние две формы были позднее переопределены автором соответственно как *I. subtrigonali*s sp. nov. и *I. crassicollis* sp. nov. (см. вышеприведенный список)—*B. Б.* 

 $<sup>^3</sup>$  Позднее переопределены автором соответственно как Inoceramus russiensis N i k. и I. sachsi sp. nov. — В. Б.

 $<sup>^4</sup>$  Последняя форма позднее была выделена автором в новый вид *Inoceramus alexandrovi.* — В. Б.

## ЮРСКИЕ И НИЖНЕМЕЛОВЫЕ ФАУНЫ ИЗ СКВАЖИНЫ 1-Р РАЙОНА УСТЬ-ЕНИСЕЙСКОГО ПОРТА

Палеонтологический материал из кернов скв. 1-Р поступил к автору для изучения осенью 1940 г. В конце этого года весь материал был обработан и результаты определений (списки фауны и стратиграфические выводы) переданы Арктическому институту. Тогда же было составлено описание изученного материала и написана настоящая статья, которая сейчас публикуется с изменениями, вызванными появлением новой литературы и последующей работой автора над обширным материалом других буровых скважин из того же района.

## Глубина 1347,2—1354,4 м

#### Темно-серый песчаник

Cadoceras (Longaeviceras) cf. nikitini Sokolov

Табл. І, фиг. 1

1912. Cadoceras Nikitini Соколов. К аммонитовой фауне Печорской юры, стр. 24, табл. I, фиг. 3; табл. III, фиг. 13

Раздавленный экземпляр диаметром около 50 мм. Часть последнего полуоборота срезана с наружной стороны. На сохранившемся участке средних оборотов, с раздавленной наружной стороной, видно утолщение ребер на последней. Ребра дугообразно изгибаются и сильно наклонены вперед; на боках дуга обращена выпуклостью назад, на наружной стороне — выпуклостью вперед. На середине боковой поверхности ребра делятся на две ветви; точка ветвления неясна. Ввиду отсутствия повторного ветвления ребер у самого киля (что характерно для близкого Quenstedticeras keyserlingi Sok.) можно предположить, что это Cadoceras nikitini.

Оба близких вида настолько отличны от типичных представителей как *Cadoceras*, так и *Quenstedticeras*, что, может быть, они заслуживали бы другого родового обозначения (Longaeviceras).

Весьма сходные формы известны с о-ва Бегичева, где они встречаются в такой же темно-серой песчанистой породе, как и в нашем

образце, и также вместе с Parallelodon.

Геологический возраст. Нижняя часть верхнего келловея (зона Quenstedticeras keyserlingi и Peltoceras athleta).

## Parallelodon elatmense (Borissiak)

Табл. І, фиг. 2

1905. Macrodon elatmense Борисяк. Pelecypoda юрских отложений, вып. II, стр. 12, табл. II, фиг. 9

Размеры в мм

Длина . . . . 19 Высота . . . . 12 (0,63 длины)

Довольно хорошо сохранившаяся правая створка позволяет видеть не только общую форму раковины, но и свойственную виду скульптуру: тонкие концентрические линии нарастания, пересекаемые еще более тон10

кими радиальными струйками. Вдоль замочного края в задней и (хуже) в передней его части на ядре видны отпечатки зубов, почти параллельных замочному краю.

Автором вида он описан из нижнего келловея Елатьмы, в нашем случае вид встречен вместе с *Cadoceras* cf. *nikitini*, т. е. в верхнем келловее.

## Глубина 1294—1298 м

#### Cardioceras jacuticum Pavlov

#### Табл. І, фиг. 3

1914. Cardioceras jacuticum Павлов. Юрские и нижнемеловые Cephalopoda Северной Сибири, стр. 57, табл. XV, фиг. 2, 1

#### Размеры в мм

.Диаметр													•		•		41
Боковая высота																	18,5 (0,45)
Ширина пупка .	•	•				•				•				•			12(0,29)
Число пупковых	pe	бер	ЭН	a (	οб	op	от	e			•						19
Число внешних р	еб	ер	на	П	ол	0В	ин	е	οб	jop	001	ra					. около 3 <b>0</b>
Коэффициент вет	вл	ени	RI	(на	a	по	ло	BI	н	Э	oδ	joi	00	та)	)	3	80:8=3,75

Рассматриваемый экземпляр относится к группе Cardioceras cordatum S о w. и может быть сближен с теми представителями этой группы, которые отличаются ясно выраженными бугорками на внешних окончаниях пупковых ребер. Наиболее близким видом является Cardioceras jacuticum P a v l. Молодой экземпляр этого вида, изображенный А. П. Павловым на табл. XV, фиг. 2, отличается от описываемого экземпляра несколько более ранним появлением редко расставленных пупковых ребер (при диаметре около 25 мм; у описываемого экземпляра—при диаметре около 30 мм) и меньшим наклоном вперед внешних ребер. Возможно, что первое отличие связано с индивидуальной изменчивостью в пределах вида, второе может быть результатом раздавливания описываемого экземпляра.

Указание А. П. Павлова на то, что до диаметра 70 мм на каждое пупковое ребро приходится пять, реже шесть, внешних ребер, по-видимому, относится к более поздней стадии роста, чем у описываемого экземпляра, у которого на последнем полуобороте каждому пупковому ребру соответствуют три-четыре внешних ребра. На упомянутом маленьком анабарском экземпляре к. в. (коэффициент ветвления ребер) равен 4 (насколько можно судить по изображению).

Oт Cardioceras percaelatum Pavl., с которым описываемый экземпляр сходен по резко выраженным буграм и по общим размерам, он отличается большим к. в., более частыми пупковыми ребрами и отсутствием складок в промежутках между этими ребрами.

Типичные экземпляры вида описаны А. П. Павловым с р. Анабар. Близкая форма (*Cardioceras jacuticum* Pavl. var.) была определена автором также с р. Анабар (коллекция А. Э. Фришенфельда, обн. 97).

Геологический возраст. А. П. Павлову, установившему этот вид по коллекции Э. В. Толля, не было известно положение вида в разрезе; однако принадлежность С. jacuticum к группе Cardioceras cordatum ясно указывает на его нижнеоксфордский возраст.

## Глубина 1287,2—1294 м

## Род Amoeboceras Hyatt, 1900

В русской литературе это родовое название до сих пор не было принято и принадлежащие сюда аммониты относились к широкому роду Cardioceras. Еще до установления последнего (Неймайром и Улигом в 1881 г.) С. Н. Никитин [34] указывал, что в этой большой группе аммонитов может быть выделено две группы: группа cordatus и группа alternans. Позднее И. Ф. Синцов [44] отмечал необходимость выделения группы alternans в самостоятельный род. Такой род Amoeboceras (с типом Ammonites alternans В и с h) был установлен А. Хайаттом в 1900 г. [72], однако русские палеонтологи до самого последнего времени не пользовались этим родовым названием предпочитая употреблять выражения «группа Cardioceras cordatum» и «группа C. alternans».

Н. Смородина (Молчанова) правильно отметила [45], что после исследований Зальфельда, разбившего группу Cardioceras alternans в старом понимании (что соответствует роду Amoeboceras) на четыре группы: С. alternans, С. bauhini, С. kitchini и С. anglicum [101], обозначение «группа Cardioceras alternans» потеряло свой старый смысл.

К настоящему времени число видов в широком роде Cardioceras (Cardioceras sensu lato) настолько разрослось (описано свыше 150 видов), что отнесение их всех к одному роду стало практически неудобным. Сказанное не только оправдывает употребление родового названия Amoeboceras, но ставит на очередь и вопрос о дальнейшем подразделении родов Cardioceras и Amoeboceras на подроды. В этом отношении заслуживает внимания работа Спэта [111], описавшего из Восточной Гренландии подроды рода Amoeboceras: Prtonodoceras В и с k m a n (группа serratum), Amoebites В и с k m a n (группа kitchini), Euprionoceras S p a t h (группа nathorsti — robustum — sokolovi) и Hoplocardioceras S p a t h (Атоевосегаs с тремя рядами круглых бугров). Представители всех этих групп найдены и в Советской Арктике.

## Amoeboceras cf. alternoides (Nikitin)

#### Табл. І, фиг. 4

- 1878. Amaltheus alternoides Никитин. Аммониты группы Amaltheus funiferus, стр. 67, табл. I, фиг. 14
- 1912. Cardioceras alternoides Соколов. Қ аммонитовой фауне Печорской юры, стр. 41, табл. III, фиг. 1
- 1916. Cardioceras alternoides Никитин. Cephalopoda московской юры, стр. 6, табл. I, фиг. 1
- 1931. Cardioceras alternoides Sokolov und Bodylevsky. Jura-und Kreidefaunen von Spitzbergen, 1931, crp. 83, παδπ. VIII, φμτ. 4.

Часть отпечатка (меньше половины раковины) крупного раздавленного экземпляра с сохранившимися участками раковинного слоя. Диаметр (по реконструкции) около 120 мм, что значительно превышает размеры до сих пор известных представителей этого вида (Д. Н. Соколов упоминает об экземпляре диаметром 82 мм — 1. с. стр. 42).

Скульптура последней части последнего оборота (видимая на участке около  $^{1}/_{8}$  оборота) состоит из ребер, густо расположенных, почти прямолинейных на боках и круто загибающихся вперед вблизи киля; ребра частью одиночные, частью раздваивающиеся, с высокой точкой ветвления (в верхней трети боковой стороны), причем ответвляющиеся ребра имеют характер вставных. В верхней части боковой стороны ребра бугорковидно утолщены.

Характерный признак вида — переход окончаний ребер на киль на средних оборотах (в расстоянии одного оборота от конца последнего оборота) не виден. На последнем обороте, по-видимому, ребра уже не переходят на киль; об этом упоминает и автор вида [37]. На средних оборотах каждому наружному ребру соответствует около трех бугорков киля

Наибольшее сходство описываемый экземпляр обнаруживает с Cardioceras alternoides у Д. Н. Соколова [48, табл. III, фиг. 1] и со шпиц-бергенским С. alternoides [107]. Отличие от Cardioceras sokolovi В о d y l. [107, стр. 86, табл. VI, фиг. 1, 2; табл. IX. фиг. 1] заключается в более тонких и чаще расположенных ребрах взрослого оборота описываемого вида.

По скульптуре описываемый экземпляр сходен также с Amoeboceras (Euprionoceras) kochi S p a t h. [111, стр. 26, табл. 5, фиг. 2] из Восточной Гренландии. Отличие заключается в том, что гренландский вид (даже при меньших размерах) имеет почти только одиночные ребра. Насколько можно подсчитать по изображению, у него число килевых бугорков относительно меньше.

Геологический возраст. По С. Н. Никитину А. alternoides встречаются выше слоев с Cardioceras cordatum, редко в слоях с А. alternans; по Д. Н. Соколову—в верхней части нижнего оксфорда (несколько выше горизонта с С. cordatum); на Шпицбергене в «слое 4» разреза «Крепость» вместе с Cardioceras aff. cordatum и Aucella bronni, т. е. повидимому, в верхах нижнего оксфорда.

#### Aucella cf. bronni (Rouillier)

1848. Buchia bronni Rouillier. Etudes progressives, табл. Д, фиг. 4

1888. Aucella bronni Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 6, табл. I, фиг. 1—7

1955. Aucella concentrica Imlay. Characteristic Jurassic Mollusks from N. Alaska, стр. 83, табл. 9, фиг. 11—12

Обломок раздавленного крупного (длиной свыше 35 мм) ядра левой створки с хорошо сохранившимися радиальными ребрами, но без родовых признаков (на обороте образца с Amoeboceras cf. alternoides N i k.).

Г. П. Пчелинцева в недавно опубликованной статье [41] выбрала Aucella bronni Lah. типом нового рода Anaucella, имея в виду дать название новой группе пелеципод из верхнего триаса, лейаса и аалена Дальнего Востока. Мы считаем этот выбор неудачным, а само объединение верхнеюрской Aucella bronni с описанными триасовыми и древнеюрскими пелециподами искусственным и необоснованным. Г. П. Пчелинцева не уделяет должного внимания строению замочного края — самому существенному родовому признаку рода Aucella — и не дает сравнения по этому признаку Aucella bronnt с триасовыми и древнеюрскими Anaucella. А между тем опубликованные изображения последних показывают [41, табл. 1, фиг. 9 — Anaucella ussuriensis; табл. II, фиг. 9— Anaucella minima], что эти древние «Anaucella» отличаются от всех Aucella, в том числе и от Aucella bronni, присутствием разреза (выреза в крае раковины) под биссусным ушком правой створки; у Aucella в этом месте наблюдается только углубление (узкий желобок) на поверхности створки.

Имлей [74] считает, что A. bronnt (Rouillier) должна быть переименована в A. concentrica (Sowerby), так как этот вид впервые был описан Соверби под названием Plagiostoma concentrica. Как ни интересен этот факт сам по себе, едва ли правильно отказываться от широко принятого названия A. bronni, под которым вид известен более 100 лет.

## Глубина 1274,7—1281,2 м

#### Глинистый сланец песчанистый и слюдистый

Pleuromya? sp. indet.

В коллекции представлено несколько экземпляров пелеципод из Desmodonta; возможно, что это *Pleuromya*. Все экземпляры с сохранившимися правой и левой створками (в прижизненном положении). Длина наиболее крупного экземпляра 9 мм.

Вместе с *Pleuromya* (?) на той же породе сохранились два экземпляра маленьких и очень тонких раковин, раздавленных в форме почти

круга (Pelecypoda gen. et sp. indet.).

#### Crustacea gen. et sp. indet.

Клювовидные (длиной около 3 мм) остатки рогового панциря, заостренного на одном конце, уплощающегося и расширяющегося к другому концу; поверхность покрыта очень тонкими и слабо заметными бугорками. По-видимому, это обломок ракообразного из Decapoda.

Глубина 1270,7—1274,7 м

Темно-серый слюдистый сланец переслаивающийся (частое чередование тонких прослойков) с более светлым песчаником

Amoeboceras sp. indet. juv.

Три молодых экземпляра, представленных расплющенными ядрами и отпечатками (на двух сторонах разлома керна) с остатками перламутрового слоя. Из них наиболее крупный экземпляр (диаметр около 10 мм) — с одиночными и двойными ребрами; связь их с килевыми бугорками неясна — похоже, что в основании киля проходит гладкая полоса. Можно предполагать, что это Amoeboceras.

Два маленьких экземпляра имеют размеры: Д=4 мм и Д=5 мм. На меньшем из них заметны в лупу слабые радиальные (одиночные) редкие ребрышки; на большем хорошо видны бугорки киля. Возможно, что это начальные стадии роста той формы, к которой принадлежит

вышеописанный экземпляр (диаметром 10 мм).

Вместе с этими маленькими экземплярами аммонитов сохранились плохие остатки ближе не определимых *Pelecypoda* (? *Pleuromya*).

## Глубина 1262,5 м

Belemnites (Cylindroteuthis) sp. indet. (? ex. gr. puzosianus Orbigny)

В слабо слюдистом песчанике сохранился обломок ростра с овальным поперечным сечением; его спинно-брюшной диаметр больше бокового. Возможно, что это представитель группы *B. puzosianus* O r b.

## Глубина 1252,2—1256,4 м

#### Глинистый песчаник

Amoeboceras sp. indet.

Табл. І, фиг. 5

Маленький экземпляр (диаметром около 25 мм) раздавлен и сохранил только одну сторону оборота. Поэтому на поперечном сечении ни киль, ни отношение к нему ребер не могут быть прослежены. На послед-

ней половине оборота число пупковых ребер около 15. В верхней трети боковой стороны часть их делится на две ветви; ветвление неясное (вставные ребра). Эти ветви на наружной стороне сильно загибаются вперед. По сохранившимся признакам описываемый экземпляр более всего сходен с типичными представителями Amoeboceras alternans (В и с h) [101, табл. XVI, фиг. 3].

## Глубина 1246—1252,2 м

Порода представлена темно-серым (почти черным) плотным глинистым сланцем с частыми маленькими желваками пирита и с тонкими (диаметром около 1 мм) трубочками (ходами червей?) также из пирита с кальцитовыми (?) выполнениями внутренней полости.

#### Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 1

Табл. І, фиг. 7; табл. ІІ, фиг. 2, 5

#### Размеры в мм

Табл. II, фиг. 5 Табл. I, фиг. 7 Табл. II, фиг. 2

Диаметр			41,5	ł	30	1	около	17
Боковая высота					11 (0,37)			
Ширина пупка.			14,5 (0,35)	1	9,5 (0,32)	- 1		

У первого из замеренных экземпляров (табл. II, фиг. 5) число бугор-ков киля на  $^{1}/_{4}$  оборота составляет 26. У второго (табл. 1, фиг. 7) отношение числа пупковых ребер к числу наружных ребер и к числу бугор-ков киля равно 8:11:23 (на  $^{1}/_{4}$  оборота). У третьего экземпляра (табл. II, фиг. 2) это отношение равно 17:23:43 (на  $^{1}/_{2}$  оборота).

Относящиеся сюда четыре экземпляра (из которых три лучше сохранившиеся изображены) все раздавлены таким образом, что не могут быть выяснены ни форма поперечного сечения, ни характер киля. Несмотря на это, по соотношению числа пупковых ребер, наружных ребер и бугорков киля можно предположить, что все упомянутые экземпляры относятся к группе kitchini (подрод Amoebites), характеризуемой широким килем с относительно малым числом килевых валиков.

Характерной особенностью енисейских экземпляров является соотношение числа ребер (пупковых и наружных) и бугорков киля. В пересчете на целый оборот эти соотношения для двух лучше сохранившихся экземпляров соответственно равны:

#### 32:44:92 и 34:46:86

По-видимому, это соотношение существенно не изменяется в пределах размеров от  $\mathcal{L}=17$  мм до  $\mathcal{L}=40$  мм; однако следует отметить, что на взрослой стадии преобладают одиночные (не ветвящиеся близ наружной стороны) ребра.

Из ранее описанных Amoeboceras наиболее близки к рассматриваемой форме Cardioceras cf. kitchini S a l f., описанные В. И. Бодылевским [107] по шпицбергенским коллекциям; как и у исследуемых форм, у шпицбергенских экземпляров число бугорков киля вдвое больше числа наружных ребер. Однако сравнение шпицбергенских экземпляров с енисейскими оставляет неясности из-за больших размеров первых. Явным отличием является отсутствие у описываемых экземпляров ребер, попарно сливающихся в наружных бугорках.

Amoeboceras (Amoebites) elegans S p a t h сходный с описываемыми экземплярами по характеру ребер на взрослых оборотах [111, табл. 3, фиг. 1] и по размерам, отличается большим коэффициентом ветвления ребер на молодой стадии: при диаметре 12 мм каждому пупковому ребру

соответствуют два наружных ребра, а десяти наружным ребрам соответ-

ствуют 14 зубчиков киля [111, стр. 34].

ных ребер насчитывается 13 зубчиков киля).

С Amoeboceras subcordatum (Orbigny) описываемые экземпляры сходны по малому числу зубчиков киля; отличия заключаются в большем коэффициенте ветвления и в меньшей их боковой высоте. Зальфельд относит «Cardioceras» subcordatum к группе alternans и считает, что от других представителей этой группы рассматриваемый вид отличается меньшим числом зубчиков киля [101, стр. 100]. Спэт [111, стр. 29] находит в этом виде признаки, сближающие его с группой kitchini (подрод Amoebites), и указывает, что очень близкие к С. subcordatum формы, определенные Зальфельдом как «С. kitchini», происходят из зоны Uralensis.

Таким образом, енисейские экземпляры не подходят ни к одному из ранее описанных видов. Возможно, что это связано с плохой сохранностью и в особенности с малыми размерами наших экземпляров; поэтому мы не считаем возможным выделить новый вид.

По положению среди близких видов можно полагать наиболее вероятным возрастом наших экземпляров нижний кимеридж (зона Uralensis).

Нахождение представителей группы kitchini в енисейской скважине представляет большой интерес, поскольку в пределах территории СССР они очень мало известны, между тем в западных районах Арктической области — в Восточной Гренландии и на Шпицбергене (в последнем случае в очень сходной породе) они встречаются в большом количестве. Признаки существования этой группы обнаруживаются в разных районах СССР, однако, как правило, эта группа у нас до сих пор не выделялась из «группы Cardioceras alternans».

## Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 2

**Таб**л. **I,** фиг. 6

#### Размеры в *мм*

Число пупковых ребер на половине оборота—20. Соотношение чисел пупковых ребер, наружных ребер и бугорков киля равно 7:9:15 (на длине раковины около ¹/8 оборота). От представителей Amoeboceras sp. № 1 описываемый экземпляр отличается значительно более узким пупком и несколько более частыми ребрами. Возможно, что это другой вид (принадлежащий к той же группе). Сохранность единственного экземпляра дает еще менее, чем у предыдущих экземпляров, оснований для установления нового названия.

## Pictonia sp. indet.

Табл. П, фиг. 1

Крупный раздавленный экземпляр с сохранившимися частями лопастной линии хорошо соответствует рисункам у Торнквиста [114]; но видовое определение из-за плохой сохранности экземпляра не может быть дано.

Присутствие рода Pictonia подтверждает нижнекимериджский возраст рассматриваемого горизонта, устанавливаемый по Amoeboceras (Amoebites).

#### Belemnites (Pachyteuthis) panderianus Orbigny

1845. Belemnites panderianus Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling. Geologie de la Russie, стр. 423, табл. XXX, фиг. 1—11

Сохранилась задняя (послеальвеолярная) часть ростра.

#### Размеры в мм

Диаметр спинно-брюшной	ί.							. 22(100)
Диаметр боковой			•				•	. 20(91)
Длина сохранившейся час	ти	p	oc.	тра	a			. около 70

По характеру поперечного сечения, сильно уплощенного на брюшной стороне, слабо уплощенного на боках и округленного на спинной стороне, и по соотношению размеров описываемый экземпляр не отличается от типичных оксфордских  $\hat{B}$ , panderianus.

Верхний келловей — нижний Геологический возраст.

кимеридж.

#### Belemnites sp. indet.

Сохранилось продольное сечение небольшого обломка ростра. Данные для видового определения отсутствуют. Интересно, что белемнит представлял собою обломок уже в момент захоронения в осадке.

#### Aucella cf. kirghtsensis Sokolov

#### Табл. II, фиг. 3

1903. Aucella cf. kirghisensis Sokolov. Ueber einige Aucellen aus Ost-Russland, стр. 274, табл. 14, фиг. 1—5 1908. Aucella kirghisensis Соколов. Ауцеллы Тимана и Шпицбергена, стр. 10, табл. I, фиг. 12—14

Сохранилась часть ядра левой створки на плитке породы вместе c Amoeboceras sp. indet., Pecten (?) sp. indet. и Lima cf. trembiazensis Loriol.

Ядро слабо выпуклое, косое; так как ядро раздавлено (следы помятости заметны в передней его части), можно предположить, что наблюдаемая выпуклость меньше действительной. Поверхность покрыта слабыми концентрическими линиями нарастания и еще более тонкой радиаль-

ной лучистостью.

Геологический возраст. По Д. Н. Соколову, A. kirghisensis встречается от «секвана» (верхнего оксфорда) до верхнего кимериджа включительно. На Тимане (р. Ижма) этот вид встречается вместе с Amoeboceras alternans. По Д. Н. Соколову [46, стр. 10] к типичной форме относится Aucella mosquensis Tullb. (поп Keyserling) с Новой Земли.

#### Lima cf. trembiazensis Loriol

#### Табл. II, фиг. 3

1901. Lima trembiazensis Loriol. Oxfordien supérieur et moyen du Jura Bernois,

стр. 102. табл. V, фиг. 2 1903. Lima trembiazensis Ilovaïsky. L'oxfordien et séquanien des gouvernements

de Moscou et de Riasan, стр. 251, табл. VIII, фиг. 11—12 Отпечаток наружной скульптуры небольшой части поверхности раковины с частично сохранившимся задним крылом.

2 Труды НИИГА, том, 93

Скульптура состоит из радиальных ребер, дихотомирующих (вставные ребра) и пересеченных тонкими концентрическими линиями нарастания, на месте которых иногда наблюдаются сдвиги ребристости.

Особенно велико сходство описываемого экземпляра с изображенным Д. И. Иловайским на фиг. 11; однако описываемый экземпляр представлен таким небольшим обломком, что определение может быть только условным (со знаком cf.).

## Pecten (Entolium) sp. indet.

Небольшой обрывок раковины с характерной для подрода *Entolium* концентрической скульптурой.

По-видимому, сюда же относится часть ядра (совершенно гладкого)

другого маленького экземпляра.

## Pecten (?) sp. indet.

Ядро молодого экземпляра со следами радиальной и слабее выраженной концентрической ребристостью.

## Ditrupa (?) sp. indet.

Обломок тонкой известковой трубки, диаметром около 0.75~мм и длиною около 1.5~мм. На поверхности наблюдаются косо (под углом к оси, меньшим  $90^\circ$ ) расположенные кольцевые струйки — около 13~на длине в 0.75~мм.

## Strophodus cf. reticulatus Agassiz

Табл. ІІ, фиг. 4

1858. Strophodus reticulatus Quenstedt. Der Jura, стр. 782, табл. 96, фит. 37—38

На обороте куска породы с Amoeboceras sp. indet., Aucella cf. kirg-htsensis S o k. и Lima cf. trembiazensis L o r i o l прекрасно сохранился отпечаток бугорчатой скульптуры: следы бугров и ямок, образующих неясную сетку на почти плоской площадке длиною в 12 мм и шириною в 4 мм (в наиболее широкой части). Это образование наиболее сходно со Strophodus reticulatus A g a s s i z у Квенштедта (см. синонимику), но из-за неполноты описываемого экземпляра определение надосчитать условным.

В Швабии этот вид встречен в верхней юре эпсилон, что соответствует верхним частям верхнего кимериджа (а может быть и низам портланда). Квенштедт указывает, что он мог изобразить такое же количество представителей этого вида, как и Агассиц из кимериджской глины Англии [95, стр. 782].

В скв. № 1-Р описанные остатки связаны с несколько более низким

горизонтом — с нижним кимериджем.

\* \*

Кроме вышеописанных остатков, в породе, взятой с той же глубины  $(1246-1252,2\ \emph{m})$ , попадаются мелкие обрывки хитинового (не вскипающего с соляной кислотой) панциря, по-видимому, Crustacea (десятиногие раки?).

## Глубина 1236,8—1240 м

Dorsoplanites sp.

Табл. ІН, фиг. 1; рис. 1 в тексте

Описываемые остатки аммонита сохранились в сферосидеритовой (?) конкреции, на поверхности которой остались следы черного, слюдистого 18

глинистого сланца. Можно думать поэтому, что конкреция заключалась

в черном глинистом сланце.

На сохранившемся обломке (около  $\frac{1}{4}$  оборота) можно наблюдать лопастную линию (см. рис. 1) и скульптуру: 1) самого внутреннего оборота (при диаметре около 13 мм) 1, 2) следующего, более взрослого оборота (при диаметре около 25 мм) и 3) скульптуру нижней части боковой стороны более взрослого оборота:

1) самые внутренние обороты покрыты тонкими ребрами, с правиль-

ным чередованием одиночных и двойных ребер;

2) на следующем обороте ребра более грубые; из 14 ребер насчитывается четыре одиночных одно из них — перед пережимом — не доходит до пупковой части) и 10 двойных ребер;

3) обломок последнего оборота покрыт более грубыми ребрами, сильнее выраженными в припупковой части; в средней части боковой стороны от них неясно отходят по одной-две ветви



Рис. 1. Лопастная линия Dorsoplanites sp.  $(\times 4)$ 

(вставные ребра). Наиболее сходной формой является форма, изображенная у Д. И. Иловайского в неопубликованных таблицах к его монографии [73, табл. ХХ, фиг. 2], название которой в монографии отсутствует. По-видимому, названная форма относится к нижнему волжскому ярусу (зона Zaraiskites scythicus и Dorsoplanites panderi).

От Laugeites stschurovskii (Nik.) описываемая форма отличается значительно более грубыми ребрами и лопастной линией, с менее разви-

той и менее отклоняющейся назад вспомогательной частью 2.

От Pezisphinctes dorsoplanus у А. Михальского [30, табл. XI, фиг. 4] описываемый экземпляр отличается присутствием на внутренних оборотах одиночных ребер и иным характером ребер взрослого оборота (неправильным ветвлением — присутствием вставных ребер).

Возможно, что енисейский экземпляр относится к новому виду, от выделения которого, однако, мы должны воздержаться из-за плохой со-

хранности экземпляра.

## Глубина 1232,3—1235,7 м

## Aucella mosquensis (Buch)

#### Табл. IV, фиг. 1

1844. Avicula mosquensis Buch. Ueber einige neue Versteinerungen aus Moskau,

стр. 537, табл. VI, фиг. 1 1846. Aucella Pallasi Keyserling. Petschora-Land, стр. 299, табл. XVI, фиг. 1—6 1888. Aucella Pallasi Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 9, табл. I, фиг. 12-20

1907. Aucella mosquensis Pavlow. Enchaînement des aucelles, стр. 22, табл. II, фиг. 5-8

1908. Aucella Pallasi Соколов. Аўцеллы Тимана и Шпицбергена, стр. 12, табл. I, фиг. 17---20, 23-24

Несколько раздавленных правых и левых створок (ядра с остатками раковинного слоя), находящихся на куске слюдистого глинистого сланца, переслаиваемого тонкими прослойками грубозернистого песчаника.

В ранее опубликованных работах автор, следуя Д. Н. Соколову, принимал для этого вида обозначение А. Кейзерлинга: Aucella pallasi. В по-

<sup>1</sup> По реставрации.

2\*

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> Экземпляр L. stschurovskii (Nik). в коллекции кабинета исторической геологии Ленинградского горного института, доставленный из Ярославского Поволжья, т.е. оттуда же, откуда происходит тип, изображенный С. Н. Никитиным [34, табл. VII, фиг. 56], показывает строение лопастной линии, несколько отличающейся (во вспомогательной части) от изображенного у С. Н. Никитина.

следние годы, однако, автор принял точку зрения А. П. Павлова, изыскания которого [90, стр. 22-25] убедительно показывают, что впервые рассматриваемый вид был опубликован Л. Бухом под названием mosquensis.

Таким образом, этому названию принадлежит приоритет.

Как уже было отмечено А. П. Павловым [90, стр. 25], к рассматриваемому виду не относится Aucella mosquensis Лагузена так же, как и A. mosquensis A. Кейзерлинга. Для форм, изображенных под этим названием И. Лагузеном, А. П. Павлов предложил новые названия: Aucella lahuseni [28, табл. II, фиг. 1—5] и Aucella russiensis [28, табл. II. фиг. 6—81.

#### Lucina (?) sp. indet.

#### Табл. III, фиг. 2

Многочисленные раздавленные ядра и отпечатки с остатками тонкой раковины, покрытой тонкими и густо расположенными концентрическими линиями. Большинство ядер сохранило две створки (находящиеся рядом). На одной из них хорошо виден отпечаток переднего бокового зуба. Макушки приближены к переднему краю.

#### Scurria (?) sp. indet.

Раздавленный колпачок, небольших размеров и с почти круглым основанием.

#### Decapoda (?)

#### Табл. III, фиг. 3

Остатки панциря ракообразного, не вскипающие с соляной кислотой. По внешним очертаниям наблюдается сходство с хвостовым панцирем Decapoda.

## Rhynchonella sp. indet.

Ближе не определимые обломки раковины. По-видимому, сюда же (Rhynchonella? sp. indet. juv.) относится молодой раздавленный экземпляр, сидящий на Lucina.

#### Pisces

#### Табл. III, фиг. 4

На обороте большого куска глинистого сланца с Aucella mosquensis хорошо сохранился отпечаток чешуи рыбы, небольших размеров, округленно-пятиугольного очертания, с тонкой концентрической скульптурой.

Кроме изображенного экземпляра, на той же глубине встречен гораздо хуже сохранившийся остаток, может быть, также рыбьей чешуи.

## Глубина 1222—1228 м

Belemnites (Cylindroteuthis) cf. magnificus Orbigny

#### Табл. IV, фиг. 5

1845. Belemnites magnificus Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling. Géologie de la Russie, стр. 425, табл. ХХХІ, фиг. 1—5
1914. Belemnites (Piesetrobelus) magnificus Павлов. Юрские и нижнемеловые Серћаlopoda Северной Сибири, стр. 16, табл. I, фиг. 3, табл. II, фиг. 4

На продольном (не совсем через центр) разрезе ростра с концом альвеолы хорошо прослеживается осевая линия и намечается заострение у конца ростра, хотя самый конец не сохранился.

20

В верхнем сечении наблюдается слабое уплощение сбоку; в нижнем сечении наблюдаются такое же уплощение сбоку и вырез на брюшной стороне.

Осевая линия расположена в вершине альвеолы, на расстоянии от брюшной стороны меньшем, чем <sup>1</sup>/<sub>3</sub> диаметра; несколько ниже она еще более приближена к брюшной стороне, но еще ниже осевая линия отходит

от брюшной стороны.

По длине постальвеолярной части описываемый экземпляр наиболее близок к Belemnites magnificus O r b., единственным отличием от которого является несколько большая уплощенность на боках в верхней части ростра (поперечное сечение, однако, полностью не может быть восстановлено). На том же куске керна, сбоку видно сечение другого, меньшего, ростра, в альвеолярной его части, со значительным боковым сжатием и без всяких следов брюшного выреза. Возможно, что оба эти экземпляра принадлежат к одному и тому же виду — Belemnites (Cylindroteuthis) cf. magnificus O r b i g n y.

В рыхлом светло-сером песчанике, взятом с той же глубины, заключается обломок ростра (задняя его часть) довольно крупного экземпляра *Belemnites*. Его спинно-брюшной диаметр равен боковому или несколько меньше его; брюшная сторона уплощена, признаки брюшной борозды отсутствуют. Возможно, что это также форма, близкая к *B. magnificus*.

Под названием Belemnites (Piesetrobelus) magnificus А. П. Павлов изобразил несколько экземпляров белемнитов из Северной Сибири [39, стр. 16, табл. 1, фиг. 8; табл. II, фиг. 4]. От Belemnites magnificus О г b і g п у эти экземпляры отличаются: 1) более округлым поперечным сечением (почти не выражено уплощение на брюшной стороне) и 2) расположенной ближе к центру осью. Эти признаки повторяются у многих экземпляров из районов Нордвика (рр. Анабар и Попигай). Упомянутые экземпляры относятся к ранее мною установленному (но до сих пор не опубликованному) виду Belemnites subporrectus sp. поv. К этому же новому виду относится и «Belemnites (Piesetrobelus) obeliscoides» Р а v-1 о w [39, табл. 1, фиг. 6].

Геологический возраст. Нижняя часть нижнего волжского яруса: зона Subplanites sokolovi («ветлянский горизонт») и, по-видимому,

зона Dorsoplanites panderi.

## Belemnites sp. indet.

Обломок альвеолярной части ростра, не позволяющий восстановить

ни характер поперечного сечения, ни соотношение размеров.

Рядом с этим обломком сохранился (на плотной породе) отпечаток обломка продольного разреза ростра с альвеолярной впадиной. По-видимому, *Belemnites* попал уже в виде обломка в породу в момент ее образования.

## «Onychites» sp.

#### Табл. IV, фиг. 2

На том же куске породы, из которого определен *Belemnites* cf. *magnificus* O r b., обнаружены отпечатки крючков, довольно крупных (длиною до 7 мм) и хорошо сохранившихся.

Крючки состоят из рогового (?), не вскипающего с соляной кислотой вещества, черного цвета, с блестящей поверхностью, полые внутри.

Некоторые крючки позволяют видеть их сечение, уплощенное в нижней (проксимальной, т. е. ближайшей к месту прикрепления) части крючка. Снаружи наблюдается на середине ножки крючка слабая продольная бороздка (может быть, результат последующего сдавливания).

Наибольшее сходство указанные крючки обнаруживают с Acanthoteuthis speciosa M ünster [81, стр. 189, фиг. 68b] из верхней юры Зо-

лентофена.

Мы воздерживаемся, однако, от отнесения описываемых крючков к роду Acanthotheuthts. Как известно, «Acanthotheuthts» — условное родовое название, употребляемое по отношению к тем Belemnoidea, у которых ростр остается неизвестным, фрагмоконус и проостракум построены по типу Belemnitidae, а руки несут по два ряда крючков [81, стр. 178]. В нашем распоряжении нет никаких других частей животного, кроме изолированных крючков, а этого совершенно недостаточно для установления рода: известно, что сходные крючки встречаются у представителей разных родов и даже более крупных групп.

Некоторые из встреченных нами экземпляров очень сходны с «Onychoteuthis» из лейаса эпсилон Швабии [96, стр. 74, табл. 8, фиг. 12] и с «Onychoteuthis» из верхней юры дзета Золенгофена [96, стр. 806, табл. 99, фиг. 16— «Kralle von Onychoteuthen»].

Наконец, следует отметить, что очень сходны по форме и общему строению крючки (Onychites), недавно описанные А. Фишером из верхней перми Восточной Гренландии. Они отличаются от описываемых нами значительно меньшими размерами (длина их 1,2—1,8 мм) и отнесены предположительно к Dictyoconites groenlandicus Fischer [62, фиг. 6, стр. 18].

Все это показывает, что при определении таких крючков правильнее воздержаться от отнесения их к известным родам, устанавливаемым по сложному комплексу признаков. Мы пользуемся для обозначения этих крючков термином *Onychites*, введенным Ф. А. Квенштедтом [96, стр. 201].

Из сказанного следует также, что при современном состоянии знаний Onychites не могут быть использованы для установления точного геологического возраста заключающих их отложений.

В русской литературе, насколько известно, подобные образования до недавнего времени не были описаны. Лишь в 1940 г. появилось краткое газетное сообщение о находках в Поволжье «крючочков от щупальцев головоногих моллюсков — белемнитов» [20]. И лишь совсем недавно эти находки были описаны подробнее [21].

Приводим фотографию редкого экземпляра «Plesioteuthis prisca R ü р р.» (табл. IV, фиг. 4) с хорошо видимыми на светлом литографском сланце крючочками (из верхней юры Золенгофена; место хранения — палеонтологический кабинет Ленинградского горного института).

## Lucina (?) sp. indet.

Табл. IV, фиг. 3

Раздавленные ядра с остатками тонкого раковинного слоя и отпечатки сходны с *Luctna* (?) sp. indet., ранее описанными с глубины 1232,3—1235,7 м.

На табл. IV, фиг. 3 представлен лучше других сохранившийся экземпляр — ядро (из двух створок) с остатками раковинного слоя. Ядро погружено в породу так, что видна только спинная часть. Единственным отличием от Lucina (?) sp. indet. с глубины 1232,3—1235,7 м, является значительно большая толщина описываемого экземпляра, что, вероятно, следует приписать раздавливанию в спинно-брюшном направлении.

Сохранился низкий колпачок с тупоокругленной центральной вершиной и со слабо намечающимися морщинками, подходящими к основанию колпачка по радиусу. Размеры основания: длина 2 мм, ширина 1,5 мм.

Колпачок был покрыт тонкой известковой раковиной (уничтоженной

неосторожным действием соляной кислоты).

## Rhynchonella sp. indet.

Сильно поврежденные (раздавленные) створки, небольших размеров, с грубыми радиальными ребрами.

## Глубина 1200,3—1205,7 м

## Светло-серый плотный известковистый песчаник

Craspedites (Paracraspedites?) sp. indet.

Табл. V, фиг. 5

На плитке светло-серого прочного известковистого песчаника, вместе с обломками Aucella, сохранился сильно раздавленный обломок аммонита (керн в этом месте разбит трещинами, выполненными кальцитом, с зеркалами скольжения).

По сохранившимся признакам (двойные ребра, ветвящиеся на середине боковой стороны и образующие слабый выгиб вперед на сифональной стороне; умеренно широкий пупок) это, вероятнее всего, представитель нижневаланжинских Craspeditidae (? Paracraspedites).

## Ammonites gen. et sp. indet. juv.

В том же ракушняке, из которого происходит только что описанный экземпляр, оказались и молодые обороты аммонита, раздавленные так, что можно видеть только степень эволютности и ребристость. При диаметре в 7,5 мм ширина пупка около 2 мм. Ребра, по-видимому, двойные; возможно, что есть и тройные. На пупковом краю ребра образуют вздутия (может быть, это результат сдавливания образца) и через сифональную сторону переходят без перерыва.

Описанных признаков недостаточно даже для родового определения.

Возможно, что это Craspedites.

#### Aucella cf. okensis Pavlov

#### Табл. V, фиг. 1

1907. Aucella okensis Pavlov. Enchaînement des aucelles, стр. 40, табл. I, фиг. 10, 11 Размеры: 35 пр — 29 (0,83) <sup>1</sup>.

Несколько раздавленная, в остальном хорошо сохранившаяся, круп-

ная правая створка.

Or Aucella volgensis Lah., рассматриваемый экземпляр отличается гораздо большей шириной створки. Наибольшая ширина у описываемого экземпляра находится в верхней части раковины. Этим он отличается и от типичных Aucella okensis, у которых наибольшая ширина находится

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> При описании ауцелл здесь и в дальнейшем размеры даны в порядке, принятом автором в его других работах [7, стр. 116]. Порядок цифр следующий: 1) наибольшая длина; 2) перпендикулярная к ней ширина; 3) толщина. Все размеры в мм; в скобжах дано отношение соответствующего размера к наибольшей длине. Левая или правая створка отмечаются соответственно знаками «л» или «пр» после первого размера.

на половине длины раковины; вероятно, это отличие связано с раздав-

ленностью описываемого экземпляра.

Геологический возраст. Нижний валанжин (зоны Paracraspedites spasskensis и Tollia stenomphala).

## Aucella cf. volgensis Lahusen

Табл. V, фиг. 2, 3

1888. Aucella volgensis Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 16, табл. III. фиг. 1—17

Размеры (табл. V, фиг. 3): 23 л — 16 (0,70) — 9 (0,39).

Правая створка, сильно помятая, но с сохранившейся неповрежденной примакушечной частью и общими очертаниями раковины (см.

табл. V, фиг. 2).

Возможно, что к этому же виду (A. cf. volgensis) относятся и два молодых экземпляра: одна правая и одна левая створки. Последняя (табл. V, фиг. 3) отличается от типичных представителей вида более грубыми и реже расставленными ребрами.

Геологический возраст. Нижний валанжин (главное распространение в зоне Paracraspedites spasskensis, редко — в зоне Tollia

stenomphala).

## Aucella cf. trigonoides Lahusen

Табл. V, фиг. 4

1888. Aucella trigonoides Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 14, табл. II, фиг. 21—24

Одно ядро левой створки с поврежденной взрослой частью отличается далеко назад отодвинутой «хребтовой линией» [50, стр. 33] и значительной толщиной створки.

Геологический возраст. Верхний волжский ярус и рязан-

ский горизонт; редкие экземпляры из зоны Tollia stenomphala.

#### Aucella terebratuloides Lahusen

Табл. V, фиг. 1

1888. *Aucella terebratuloides* Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 18, табл. IV, фиг. 1, 4—11

Размеры: 21 пр — 19 (0,90)

На плитке песчаника, вместе с Aucella cf. okensis P a v l., хорошо сохранилась правая створка округленно-треугольных очертаний, слабовогнутая спереди под макушкой, гладкая в примакушечной части и со слабыми концентрическими ребрами на взрослой стадии.

Геологический возраст. Верхи верхнего волжского яруса,

нижний и средний валанжин.

24

## Aucella sp. sp. indet.

Много обломков, крупных и мелких, не поддающихся определению из-за плохой их сохранности, но принадлежащих, по-видимому, к той же группе (volgensis—terebratuloides), что и выше описанные (с этой же глубины) формы.

## Inoceramus sp. indet.

Плоскораздавленная створка с сохранившимися остатками призматического слоя.

Находка *Inoceramus* в отложениях нижнего валанжина интересна потому, что иноцерамы этого возраста в литературе почти не описаны. От представителей группы *I. retrorsus* Кеуs. (которая раньше считалась характерной для самых верхов верхней юры и низов нижнего мела) рассматриваемый экземпляр отличается менее резко выраженными и более частыми концентрическими ребрами.

## Глубина 1192,4—1199 м

Subcraspedites sp. indet.

Табл. V, фиг. 6

Сохранилась часть поверхности раковины (средние обороты) с характерной скульптурой из многоветвистых пучков ребер и следами лопастной линии. По скульптуре (трехреберные и четырехреберные пучки) описываемый экземпляр больше всего сходен с Subcraspedites bidevexus Bogosl. (6, табл. III, фиг., 2a) из рязанского торизонта; однако сохранность описываемого экземпляра не дает уверенности даже в родовом определении.

#### Aucella cf. keyserlingi Lahusen

Табл. V, фиг. 7

1888. Aucella keyserlingi Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 21, табл. IV, фиг. 18—23

Размеры: 32 пр—28 (0,87)

Раздавленное ядро правой створки, сохранившее раковинный слой

в примакушечной части и по краям взрослой части.

Геологический возраст. Зона Tollia stenomphala нижнего валанжина (наибольшее распространение) и средний валанжин. Редкие указания на готерив (на Кавказе).

## Protocardia sp. indet.

Два небольших сильно раздавленных ядра с остатками раковинного слоя. На обоих экземплярах видны тонкие концентрические линии нарастания, а на задней стороне (также обоих экземпляров) — очень тонкие радиальные лучи, расходящиеся от макушки, в числе не меньше 20.

## Глубина 1136-1139 м

Светло-серый грубозернистый слюдистый песок с *Aucella* sp. indet. (раздавленная правая створка) и *Pecten* (*Entolium*) sp. indet. (ядро маленького экземпляра).

## Глубина 1114,3—1116,8 м

Светло-серый слюдистый песчаник с мелко раздробленными растительными остатками.

Paracraspedites (Tollia? или Temnoptychites?) sp. indet.

Табл. V, фиг. 8

Сохранилась раздавленная часть боковой поверхности раковины — около 1/4 оборота. Диаметр полного экземпляра (по реставрации) равен 35—40 мм. Не сохранилось ни наружной стороны, ни пупкового края, но хорошо видна скульптура: восемь двойных ребер, идущих почти по ра-

диусу, в верхней части со слабым выгибом вперед. Место ветвления ребер

на середине боковой стороны или несколько ниже середины.

По ребристости описываемый экземпляр сходен с *Paracraspedites* особенно с *P. spasskensis* у Н. А. Богословского [6, табл. II, фиг. 1a]. Однако такую же скульптуру имеют и внутренние обороты некоторых *Tollia*, например *T. stenomphala* (Pavlow) [89, табл. III, фиг. 10]. Наконец, не исключена возможность, что описываемый экземпляр относится к роду *Temnoptychites*: см., например, *Temnoptychites hoplitoides* или *T. triptychiformis* у С. Н. Никитина [36, табл. II, фиг. 2, 4]. Как известно, существенным отличием *Temnoptychites* от *Paracraspedites* и *Tollia* является перерыв ребер на наружной стороне у представителей первого рода, т. е. признак, который на нашем экземпляре не может быть наблюдаем.

Таким образом, описываемый остаток аммонита может указывать на нижний валанжин (зону Paracraspedites spasskensis или зону Tollia spenomphala) или средний валанжин (зону Temnoptychites hoplitoides).

## Pecten (Entolium) nummularis Orbigny<sup>1</sup>

1845. *Pecten nummularis* Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling, Géologie de la Russie, стр. 475, табл. XLI, фиг. 20—23

В зеленовато-сером песчанике сохранились две створки: более крупного и маленького экземпляра этого вида.

## Lingula cf. zeta Quenstedt

1858. Lingula zeta Quenstedt. Der Jura, стр. 796, табл. 98, фиг. 13 1936. Lingula zeta Spath. Upper Kimmeridgian and Portlandian of Cape Leslie, стр. 136, табл. 44, фиг. 5 а—d

#### Размеры в мм

Описываемый экземпляр ни по форме, ни по скульптуре не отличается от изображенных Спэтом из слоев с *Lingula* (портланд) Восточной Гренландии, однако, гренландские экземпляры значительно более крупные.

Квенштедтом этот вид был описан из верхов верхней юры («белая

.юра дзета»).

## Глубина 1043—1049,5 м

Светло-серый песчаник, слюдистый, тонкозернистый, с обильными (мелко раздробленными) растительными остатками.

Tancredia sp. indet.

Табл. V, фиг. 10

#### Размеры в мм

Длина . . . . . . . 13,5 Высота . . . . . . . . . 8,5(0,63)

<sup>1</sup> Орбиньи дает описание этого вида под названием Pecten nummularis Phillips, помещая в его синонимику форму, изображенную Филлипсом из Охford clay [93, табл. V, фит. 11] и «Pecten nummularis», изображенный Фишером [63, табл. V, фит. 4]. У нас нет, однако, никакой уверенности в том, что упомянутые изображения относятся к одному и тому же виду и что это тот же вид, который был описан и изображен Орбиньи. Рисунки у Орбиньи дают наиболее полное представление о виде.

Ядро раковины, раскрытой так, что две створки сохранились рядом

в их естественном посмертном положении.

На правой створке хорошо видны отпечатки (в виде углублений) двух задних боковых зубов. Других признаков замка не сохранилось. Макушки расположены посередине раковины (в равном расстоянии от переднего и заднего краев). Задний край почти прямой и под тупым углом соединяется с прямым спинным. Брюшной край полого и плавно выпуклый. Передний край клиновидно суженный.

Возможно, что к этому же виду относится и доставленный с той же глубины несколько меньший экземпляр [длина 11 мм, высота 6,5 мм (0,59)], состоящий из двух раскрытых створок, сохранивших раковинный

слой (см. табл. V, фиг. 9).

#### СТРАТИГРАФИЧЕСКИЕ РЕЗУЛЬТАТЫ

Из скв. 1-Р получен исключительно ценный и интересный материал для стратиграфии верхней юры и нижнего мела района. На протяжении 311 м (с глубины 1043 м до 1354 м) скважина вскрыла 16 горизонтов с палеонтологическими остатками (с макрофауной), причем горизонты оказались довольно равномерно распределенными по разрезу. Для большинства горизонтов содержащаяся в них фауна дала возможность определения их геологического возраста со значительной точностью. Особенно точные данные мы получили благодаря находкам аммонитов; их значение для определения геологического возраста так велико, что, по существу, возрастной анализ фауны в данном случае был сведен к установлению возраста аммонитов.

Сводный список форм, определенных из скважины, помещен ниже, вместе с указанием геологического возраста отдельных горизонтов. В задачу автора не входило проведение границ стратиграфических подразделений (отделов, ярусов и подъярусов) в общей толще пройденных сква-

жиной отложений.

#### В. И. БОДЫЛЕВСКИИ

## ВЕРХНЕЮРСКИЕ И НИЖНЕМЕЛОВЫЕ Cephalopoda ИЗ СКВАЖИН РАЙОНА УСТЬ-ЕНИСЕЙСКОГО ПОРТА

#### описание видов

ОТРЯД AMMONOIDEA

## Сем. Cardioceratidae Hyatt

Ammonites gen. et sp. indet.

1. В грязно-сером непрочном песчанике из скв. 8-Р (глубина 500,3—503 м) сохранились мелко перебитые раковины, среди которых выделяется обломок маленького аммонита, длиною меньше 1 см, с иризирующей раковиной и, по-видимому, одиночными ребрами.

По положению в разрезе это может быть Cadoceras (?) sp. indet. juv.

2. Небольшой обломок раковинного слоя аммонита, погруженного наружной поверхностью в породу. По нескольким сильным и редко рас-

ставленным ребрам нельзя определить даже род аммонита.

Интересно, что описываемый обломок сохранился в желваке плотной породы (общей длиною около 3 см и диаметром около 2 см) вместе с остатками Gastropoda (?). Судя по тому, что раковина Gastropoda срезана наружной поверхностью желвака, можно думать, что желвак остался от размыва, т. е. это галька. Хорошо видно, что галька погружена в более

мягкую, глинистую породу того же цвета. Нечто аналогичное — аммониты во вторичном залегании в основании верхнеоксфордских отложений можно наблюдать в разрезе юрских отложений на р. Ижме. Возникает вопрос, нет ли в данном случае перерыва, связанного с отсутствием в разрезе нижнего оксфорда?

Местонахождение. Скв. 10-P, глубина 1431,8—1437.9 *м*.

## Род Cadoceras Fischer, 1882

Cadoceras (?Arcticoceras) sp. indet. juv.

Два небольших обломка раздавленных ядер на грязно-сером песчанике с растительными остатками (скв. 12-Р, глубина 738,6—745,0 м).

По характеру ребер (одиночные и между ними вставные, с выгибом вперед на сифональной стороне, чего не бывает у Macrocephalites) описываемые экземпляры сходны с Arcticoceras [110, табл. XV, фиг. 4b], но также и с некоторыми представителями Cadoceras. От Quenstedticeras они отличаются меньшим выгибом ребер на сифональной стороне, однако надо иметь в виду, что сравнение с вышеупомянутыми родами, из-за малых размеров и плохой сохранности наших обломков, нельзя считать надежным.

Геологический возраст. ? Нижний келловей.

## Род Quenstedticeras Hyatt, 1877

Quenstedticeras (?) sp. indet.

1. Несколько отпечатков маленьких раковин аммонитов с характерной скульптурой из ребер, сильно наклоненных вперед и утолщающихся на сифональной стороне. Киля нет; ребер, ветвящихся близ сифональной стороны, тоже нет (т. е. это не может быть группа Q. keyserlingt).

Местонахож дение. Скв. 8-Р, глубина 498—500 м. Геологический возраст. ? Верхний келловей.

2. Небольшой обломок ядра аммонита, на котором сохранились четыре ребра с характерным наклоном их вперед и с утолщением на сифональной стороне. Этих данных слишком мало даже для родового определения; однако ввиду полного сходства с только что описанными лучше сохранившимися экземплярами из скв. 8-Р и сходства в породе, можно предположить, что это тоже верхнекелловейский род Quenstedticeras.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1445,7—1451,0 м.

## Род Amoeboceras Hyatt, 1900

Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 3

Табл. VI, фиг. 1

Раздавленный, но в остальном хорошо сохранившийся довольно крупный экземпляр. Наибольший диаметр 57 мм. От конца последнего оборота, почти на длину в <sup>1</sup>/<sub>4</sub> оборота, сохранился только киль. Следующие размеры взяты для диаметра в 53 мм, от которого вглубь спирали сохранились ребристость и киль с зубцами; в основании киля хорошо видна гладкая полоса, разделяющая ребристость верхней части оборотов и зубцы киля.

Размеры в мм

Соотношение числа пупковых ребер, наружных ребер и зубцов киля на последнем обороте  $49:68:\sim 127$ ; на последнем полуобороте  $24:36:\sim 71$ . Эти соотношения показывают, что ветвление происходит по типу ветвления A. alternans, т. е. одиночные и двойные ребра почти правильно чередуются. Точки ветвления расположены на середине или в верхней части боковой стороны. В двойном ребре нередко одна из ветвей имеет

Описываемая форма была отнесена в предварительном определении к группе Amoeboceras alternans Buch. Трудность точного определения представителей этой группы на территории Советской Арктики заключается в том, что типичные экземпляры Amoeboceras alternans, описанные из Западной Европы, а у нас из Подмосковного бассейна, не достигают размеров больше 30 мм [101, табл. XVI, фиг. 3 — типичные экземпляры Буха, фиг. 6, там же-типичные экземпляры Квенштедта]. При этих размерах соотношения чисел пупковых ребер, наружных ребер и бугорков киля равны: у типа Буха 30:42:160; у типа Квенштедта 38:55:150. Атоевосегая, встречающиеся в Арктике, достигают значительно более крупных размеров. При таких размерах вышеуказанные соотношения уже другие, а именно, бугорков киля вдвое (а не втрое) больше, чем наружных ребер. Это может быть объяснено двояко: либо это отличие связано только с более крупными размерами северных экземпляров (т. е. указанное соотношение изменяется с ростом раковины); либо у нас на Севере — в Северной Сибири и в бассейне р. Печоры — Amoeboceras alternans Buch в действительности не относится к этому виду.

Крупные экземпляры из скв. 10-Р наиболее сходны с *Cardioceras alternans*, описанными Д. Н. Соколовым [48, табл. III, фиг. 4]. У формы, отмеченной в скобках, соотношение пупковых ребер, наружных ребер и бугорков киля равно 3:5:10. На молодом экземпляре там же [48, табл. III, фиг. 6] при диаметре в 11 мм это соотношение равно ?:6:14, а на самом маленьком экземпляре [48, табл. III, фиг. 8 в] это же соотношение, подсчитанное для половины оборота (при диаметре 9,5 мм), равно 12:21:36. Мы склоняемся к мнению, что у нас на Севере группа *Атоевосегаs kitchini* (=подрод *Атоевітея*) имеет более широкое развитие, чем группа *А. alternans*, и это связано, по-видимому, с широким развитием

в этих районах нижнекимериджской трансгрессии.

характер вставного ребра.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1381,9—1388,9 м.

Геологический возраст. Нижний кимеридж.

## Amoeboceras sp. № 4

#### Табл. VI, фиг. 3

Изображенный экземпляр представляет часть крупного экземпляра, срезанного в керне так, что сохранились только киль и верхняя часть боковой стороны; на киле остался раковинный слой, боковая сторона представлена ядром (возможно, слабо потертым). По характеру спирали можно предполагать, что размеры полного экземпляра были около 100 мм. Боковая сторона в верхней части слабо выпуклая, почти плоская.

Она покрыта очень тонкими радиальными ребрами, часть которых группируется попарно и выступает более рельефно. Эта скульптура не доходит до киля: между килем и концами ребер остается гладкая полоса шириною в 1 см. Киль покрыт довольно грубыми буграми — валиками, не переходящими на боковую сторону и расположенными нормально к внешней спирали (т. е. по радиусам спирали).

Судя по совместному (на одной глубине и в одинаковой породе) нахождению с *Атоевосета* sp. № 3, описываемый экземпляр должен принадлежать также к роду *Атоевосета* крупные представители этого рода, описанные из Печорского края [48], Северной Сибири [39], со Шпицбергена [107] и из Гренландии [111] не дают примеров аналогичной скульптуры. Некоторое, хотя и отдаленное, сходство описываемый экземпляр обнаруживает лишь с крупными оборотами *Cardioceras tollt* Pavl. [39, табл. XVI, фиг. 2] и с *C. levisculptum* Pavl. [39, табл. XVII, фиг. 4]. Однако у первого из них килевые бугры расположены косо и переходят на бока раковины, а второй представлен экземпляром гораздо меньших размеров, и у него ребра не группируются по два и не исчезают в прикилевой части. Кроме того, принадлежность обоих упомянутых видов к *Атоевосегаs* вызывает сомнение. Вполне вероятно, что это нижнеоксфордские *Cardioceras*.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1381,9—1388,9 м. Геологический возраст. Нижний кимеридж.

## Amoeboceras (? Amoebites) sp. indet.

Табл. VI, фиг. 2

На черном глинистом сланце отчетливо выделяется отпечаток раковины аммонита с остатками белого раковинного слоя. Это раздавленный экземпляр, хорошо сохранивший ребристость и бугорки киля.

#### Размеры в мм

Ребра тонкие, без бугорков или вздутий. На предпоследней половине оборота (при диаметре 31 мм) насчитывается 22 пупковых ребра и 70—75 бугорков киля. Место ветвления ребер плохо видно; по-видимому, одиночные и двойные ребра чередуются, причем первые преобладают. В нескольких местах видно соотношение наружных ребер с бугорками киля; последних вдвое больше. Это соотношение (1:2) сохраняется на всех доступных наблюдению участках последнего оборота.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1372,5—1378,7 *м*.

Геологический возраст. Нижний кимеридж.

## Amoeboceras (Euprionoceras) cf. kochi Spath

#### Табл. VI, фиг. 5

1935. Amoehoceras (Euprionoceras) kochi Spath. Oxfordian and Lower Kimmeridgian of Cape Leslie, стр. 26, табл. 5, фиг. 2

Остатки крупного экземпляра, сохранившегося в килевой части. Киль покрыт грубыми поперечными зубцами — валиками. На 22 килевых зубца приходится 14 сильно загнутых вперед наружных ребер. Некоторые из ребер едва заметно связаны с килевыми зубцами.

Спэт установил подрод *Euprionoceras* для группы *Amoeboceras*, описанных впервые со Шпицбергена: *nathorsti* — *robustum* — *sokolovi* [111, стр. 12]. К этому подроду относятся *Amoeboceras*, внутренние обороты которых сходны с *Prionodoceras*; на взрослой стадии они остаются эволютными и не теряют ребристости.

От A. (Euprionoceras) sokolovi Воdyl. [107, табл. VI, фиг. 1, 2] описываемый вид отличается более тонкими и частыми ребрами.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1341,1—1347,4 м.

Геологический возраст. По Спэту возраст A. kocht «вероятно, зона mutabilis кимериджа», что соответствует верхней части нижнего кимериджа в нашем понимании.

## Amoeboceras (Euprionoceras) sokolovi Bodylevsky

Табл. VI, фиг. 4; табл. VII, фиг. 2

1931. Cardioceras sokolovi Bodylevsky in Sokolov u Bodylevsky. Jura-und Kreidefaunen von Spitzbergen, стр. 86, табл. VI, фиг. 1, 2; табл. IX, фиг. 1. 1935. Amoeboceras (Euprionoceras) sokolovi Spath. Oxfordian and Lower ridgian of Cape Leslie, стр. 12.

На табл. VI, фиг. 4 изображен обломок раздавленного ядра с сильными и редко расставленными ребрами, прямыми на боках и изогнутыми (выпуклостью назад) в пупковой части. На ребрах предыдущего оборота намечаются слабые вздутия, что может быть связано с повреждением поверхности раковины.

Описываемый экземпляр наиболее сходен с экземпляром, изобра-

женным авторами вида [106, табл. VI, фиг. 1].

Возможно, что к этому же виду (A. cf. sokolovi Во dy l.) относится остаток грубо ребристой формы, изображенной на табл. VII, фиг. 2.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубины 1293,1—1300 м

1251,1—1257,2 м.

Геологический возраст. Встречается совместно с A. cf. kochi Spath. Верхняя часть нижнего кимериджа.

## Amoeboceras (Hoplocardioceras) cf. decipiens Spath

1935. Amoeboceras (Hoplocardioceras) cf. decipiens Spath. Oxfordian and Lower Kimmeridgian of Cape Leslie, стр. 36, табл. II, фиг. 1, 2; табл. III, фиг. 2; табл. IV, фиг. 7.

На плитке прочного темно-серого песчаника сохранилась сильно поврежденная поверхность и часть отпечатка крупного аммонита с радиальными ребрами, на которых расположены крупные округлые бугры. Последний признак послужил основой для выделения Спэтом подрода Hoplocardioceras с характерными тремя рядами круглых бугров.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1259,4—1266,4 *м,* вме-

сте с Aucella cf. bronnt (Rouill.).

Геологический возраст. В Гренландии происходит «из зоны mutabilis кимериджа», что соответствует верхней части нижнего кимериджа в нашем понимании. Интересно, что в Гренландии Hoplocardioceras вместе с Euprionoceras встречается в более высоких слоях, чем Amoebites. Такое же соотношение наблюдается и у нас (см. списки определений по скв. 10-Р).

## Сем. Perisphinctidae Steinmann

## Род Subplanites Spath, 1925

Subplanites (?) rotor sp. nov.

Табл. VIII, фиг. 1

На плотном темно-сером песчанике сохранился расплющенный отпечаток правой стороны довольно крупной раковины аммонита (наибольший диаметр — около 75 мм). На отпечатке хорошо видна скульптура из частых и довольно сильных двойных ребер, среди которых встречаются и одиночные (одно одиночное приходится на 2—3 двойных). Точка ветвления ребер находится на середине боковой стороны. Ребристость лучше всего видна на внутренней части отпечатка — до диаметра около 55 м. Ребра волнисто изогнуты и наклонены вперед. Не сохранились ни лопастная линия, ни форма поперечного сечения, поэтому определение может быть только условным. Мы относим описываемый экземпляр к Subplanites (?) по сходству с некоторыми представителями

Subplanttes («Ilovatskya») sokolovi Ilov. Наиболее сходны экземпляры, изображенные Д. И. Иловайским и К. П. Флоренским [25, табл. IX, фиг. 20, 22]; однако у них отсутствуют одиночные ребра, что дает нам основание для выделения нового вида.

Mестонахождение. Скв. 12-Р, глубина 598,6—605 м.

Геологический возраст. Нижняя зона нижнего волжского яруса («ветлянский горизонт»).

## Род Dorsoplanites Semenov, 1897

Dorsoplanttes (?) sp. indet.

В светлом зеленовато-сером алевролите сохранилась часть пупковой воронки аммонита. Она была прикрыта приросшей к аммониту раковиной Ostrea plastica Trautsch. (см. описание этого вида на стр. 67)

ной Ostrea plastica T г а u t s c h. (см. описание этого вида на стр. 67). Наибольший радиус воронки (расстояние от центра пупка до основания последнего оборота, измеренное в плоскости симметрии) равен 19 мм. Число оборотов, обнажающихся в пупке — 4. Число ребер на 1/4 оборота одинаково для всех видимых оборотов и равно 8—9. Пережимы на сохранившейся части отсутствуют. Глубина воронки небольшая, пупковые склоны весьма пологи.

Имеющиеся признаки свидетельствуют, что это скорее всего *Dorsoplanites*. Сохранившуюся часть пупка можно было бы совместить с соответствующей частью *Dorsoplanites panderi* (O r b.) [30, табл. XII, фиг. 2]. По скульптуре также близок *Dorsoplanites dorsoplanus* (V i s c h n.) [30, табл. XI, фиг. 4], однако у последнего вида пупковые склоны значительно круче.

Для полного определения описываемый остаток раковины слишком плохо сохранился: нет данных ни о ветвлени ребер, ни о характере попе-

речного сечения, и нет лопастной линии.

Местонахождение. Скв. 12-Р, глубина 546,2—552,9 м. Геологический возраст. ? Нижний волжский ярус.

## Dorsoplanites (? Laugeites) sp. indet.

Сохранились маленькие обломки отпечатка аммонита, покрытые двойными тонкими и густо расположенными ребрами. Такой скульптурой обладают, например. раковины средних размеров Zaratskites scythicus (Vischn.) [30, табл. V, фиг. 6, 7] и молодые раковины (внутренние обороты) Zaratskites apertus (Vischn.) [30, табл. IX, фиг. 2], а также внутренние обороты Dorsoplanites dorsoplanus [30, табл. XI, фиг. 4] или Laugettes stschurovskii (Mich.) [30, табл. XII, фиг. 4a]. Таким образом, даже родовое определение описываемой формы остается условным.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1077—1081,8 м. Геологический возраст. Нижний волжский ярус.

## Род Laugeites Spath, 1936

Laugeites (?) sp. indet.

Табл. ІХ, фиг. 1

Многочисленные раздавленные ядра и отпечатки с хорошо сохранившимся раковинным слоем (блестящим золотисто-желтым) ясно выде-

ляются на темно-сером аргиллите.

Раковины средних размеров (наибольший диаметр до 45 мм), с умеренно широким пупком, покрытые двойными ребрами, среди которых редко наблюдаются тройные. Ребра тонкие и густо расположенные На боковой стороне они направлены почти по радиусу; на сифональной стороне (через которую они проходят без ослабления) ребра образуют 32

слабый выгиб вперед. Лопастная линия не сохранилась, также нет дан-

ных для восстановления формы поперечного сечения.

Описываемые экземпляры наиболее сходны с Laugettes stschurovskit (Mich.), именно с экземляром, изображенным в работе А. Михальского [30, табл. XII, фиг. 4]. Однако на них нет пережимов, хорошо заметных на упомянутых рисунках у А. Михальского. Ввиду недостаточной сохранности описываемого материала оставляем родовое определение под вопросом.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1043,4—1050,4 м.

Геологический возраст. Laugettes на Русской платформе встречается в верхней части нижнего волжского яруса и в нижней верхнего волжского яруса. Менее ясен возраст этого рода в разрезах Северного Урала и в Гренландии, но, по-видимому, и здесь геологический возраст близок к тому же, что на Русской платформе.

## Cem. Craspeditidae Spath Род Taimyroceras Bodylevsky, 1956

Taimyroceras laevigatum sp. nov. Табл. IX, фиг. 5, 6

Плохо сохранившийся обломок ядра с остатками раковинного слоя из скв. 10-Р удалось определить только потому, что лучше сохранившийся экземпляр этого же вида оказался в коллекции А. А. Кордикова из Таймырской низменности. Мы поместили на таблицу фотографии этих двух экземпляров рядом для того, чтобы подчеркнуть их сходство. Экземпляр, изображенный на табл. ІХ, фиг. 6, сохранил в лучшем состоянии противоположную (левую) сторону, по которой и дано описание вида.

Раковина сжатая с боков, с умеренно узким пупком. Сечение в виде довольно высокого овала, с плавно округленной сифональной стороной и с очень покатым пупковым склоном. Нижняя часть боковой стороны покрыта пологими и очень слабо выраженными пупковыми ребрами,  $\frac{3}{8}$  оборота. число их около пяти на направленными косо вперед; В верхней части они сменяются сильными радиальными ребрами, подходящими к сифональной стороне без выгиба вперед и внезапно затухающими, не дойдя до сифональной стороны; число их около 25 на  $^{3}/_{8}$  оборота. Эта часть ребристых оборотов показана на табл. ІХ, фиг. 5, 6.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 983—990 м экземпляр). Несколько экземпляров из коллекции А. А. Кордикова

(сборы 1938 г., по р. Хете).

Геологический возраст. Зона Taimyroceras нижнего валан-

жина (? верхнего волжского яруса).

Ammonites gen. et sp. indet. (? Taimyroceras cf. laevigatum sp. nov.)

Сохранилось несколько обломков перламутрового слоя, блестящего и иризирующего. Это остатки боковой поверхности аммонита, слабо выпуклой, с прямыми и неветвящимися довольно сильными ребрами, как у Таіmyroceras laevigatum sp. nov. Возможно, что описываемые остатки относятся к новому виду.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1010,6—1017,4 м.

## Taimyroceras niiga sp. nov.

## Табл. IX, фиг. 2

Расплющенный отпечаток аммонита средних размеров около 40 мм), напоминающий близкие по размерам экземпляры Craspedites okensis (Orb.), с узким пупком, гладкой нижней частью боковой стороны и ребристой — верхней. 3**3** 

3 труды НИИГА, том 93

В отличие от C. okensis у описываемого вида ребра исчезают к сифональной стороне, а на боках большинство ребер раздваивается. Они направлены почти строго по радиусу, с едва заметным отклонением впе-

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 983—990 м.

Геологический возраст. Зона Taimyroceras нижнего валанжина (? верхнего волжского яруса).

Craspedites (? Paracraspedites или ? Subcraspedites) sp. indet. juv.

Сохранились раздавленное ядро и отпечаток последнего полуоборота маленького аммонита (диаметр 12 мм). По отпечатку видно, чтоскульптура на этой стадии роста состояла из двойных ребер (15 на полуобороте). Ветвление ребер около середины боковой стороны. Ребраначинаются несколько выше пупкового шва, однако относительная ширина гладкой (свободной от ребер) полоски в нижней части боковой поверхности не может быть определена, так как в этой части сохранность рако-

Судя по положению в разрезе — почти на 200 м ниже горизонта с Temnoptychites cf. syzranicus (Pavl.) и выше горизонта с Taimyroceras, можно предположить, что описываемый экземпляр принадлежит к одному из вышеперечисленных родов сем. Craspeditidae. Более точное определение затруднено не только из-за плохой сохранности описываемого экземпляра, но и в особенности из-за того, что в литературе по рассматриваемому семейству почти полностью отсутствует характеристика начальных стадий роста раковины. Последние были изучены главным образом для рода Craspedites [40], но для сопоставления с молодыми оборотами Paracraspedites и Subcraspedites совершенно нет данных. В этом отношении показательно, что даже такой большой знаток аммонитов описываемой группы как А. П. Павлов допустил ошибку в определении молодых оборотов Craspedites fragilis. Мы имеем в виду «Craspedites fragilis» из Спитона (горизонт D<sub>4</sub>) [91, табл. XIII (VI), фиг. 4], который по переопределению Спэта оказался принадлежащим к Dichotomites (?) sp. nov. [109].

На одном куске породы с описанным экземпляром сохранилась пупковая часть маленького аммонита. Возможно, что это та же группа аммонитов, но данных для уточнения определения у нас нет.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 933—940 м.

Геолотический возраст. Нижний валанжин или верхний волжский ярус.

## Pog Subcraspedites Spath, 1924

Subcraspedites (?) sp. indet.

Отпечаток небольшой части раковины (бок аммонита) с ребрами, собранными в пучки. Как по внешнему виду, так и по вмещающей породе — светлому зеленовато-серому песчанику очень Subcraspedites sp. indet. из скв. 1-Р( с глубины 1192,4—1199 м) — см-

Местонахождение. Скв. 10-P, глубина 859,5—866,7 *м*. Геологический возраст. ? Нижний валанжин.

## Род Paracraspedites Swinnerton, 1935

Paracraspedites (?) cf. spasskensis (Nikitin)

Табл. Х, фиг. 2

1888. Olcostephanus spasskensis Никитин. Следы мелового периода, стр. 95, табл. I, 34

Сохранилось раздавленное ядро, представленное небольшой частью

оборота средних размеров (боковая высота равна 16 мм).

На этой части наблюдаются двойные ребра, ветвящиеся на середине боковой стороны и слабо наклоненные вперед. Хорошо видна лопастная линия, за исключением сифональной лопасти и вспомогательных элементов близ пупка. Первая боковая лопасть почти с параллельными боковыми краями, вторая — вдвое более короткая и узкая; первая вспомогательная лопасть еще более короткая. Лопастная линия выступает вперед при движении от сифональной стороны к пупку. Лопастная линия описываемого экземпляра полностью сходна с лопастной линией P. spasskensts, изображенной H. A. Богословским [6].

Условность родового определения описываемой формы связана с отсутствием данных о сечении и о характере сифональной стороны (при сглаживании ребер на сифональной стороне описываемый экземпляр надо

было бы отнести к роду Temnoptychites).

Местонахождение. Скв. 12-Р, глубина 513,5—519 м, на одном

куске с Modiola sp. indet.

Геологический возраст. Нижний валанжин.

## Paracraspedites (?) sp. indet.

На светло-серой глинистой породе, пронизанной тонкими черными стеблями растений (?), сохранились отпечатки и плохие обломки раздавленных ядер небольших аммонитов. Наибольший из них имеет размеры: диаметр около 30 мм; ширина пупка около 7 мм. На отпечатке видны сильные ребра, направленные по радиусу, около середины боковой стороны раздваивающиеся и у сифональной стороны выгнутые вперед. Число пупковых ребер на обороте около 30.

Следует отметить большое сходство описанной формы с молодыми оборотами Paracraspedites unshensis (Nikitin) из нижнего валанжина Козлово-Коршунского района на р. Унже (35. табл. V, фиг. 24). Однако из-за плохой сохранности имеющегося материала точное определение невозможно.

Местонахож дение. Скв. 10-Р, глубина 955,3—962,8 м. Геологический возраст. ? Нижний валанжин.

## Род Tollia Pavlov, 1914

## Tollia (?) sp. indet.

Обломок расплющенного аммонита с сохранившимся (иризирующим) раковинным слоем показывает ребра, неясно группирующиеся в пучки. Ребра отчетливо рельефные в верхней части боковой стороны, где они резко выступают над значительно более (в 4—5 раз) широкими межреберными промежутками. Вниз (т. е. к пупковому краю) ребра сглаживаются, представляя в этом отношении сходство с *Tollia tolli* Рау I

Ввиду неудовлетворительной сохранности рассматриваемого экземпляра нельзя считать исключенной возможность того, что это *Craspe-dites* группы *Suprasubditus* Bog.

Экземпляр с очень сходной скульптурой из нижнего валанжина р. Попигай был ранее определен автором как *Tollia* aff. *tolli* P a v l.

Местонахождение. Скв. 12-Р, глубина 513,5—519 м.

Геологический возраст. Нижний валанжин.

### Род Temnoptychites Pavlov, 1914

## Temnoptychttes cf. syzranicus (Pavlov)

Табл. XI, фиг. 1

1892. Ammonites syzranicus Pavlov. Ammonites de Specton, стр. 163, табл. VIII (V), фиг. 12

В светло-сером мягком глинистом песчанике сохранилось несколько менее половины оборота средних размеров (боковая высота около 15 мм) и совершенно сплющенные остатки внутреннего (предыдущего) оборота. На этой части наблюдается 8—9 сильных двойных ребер, ясно прерывающихся на сифональной стороне.

Описываемый экземпляр очень сходен с изображенным у А. П. Павлова Ammonites syzranicus (см. синонимику), отличаясь от него большей боковой высотой. Последнее, по-видимому, объясняется тем, что наш

экземпляр сдавлен с боков.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 730—738 м.

Геологический возраст. Средний валанжин, зона Temnoptychites hoplitoides.

## Род Polyptychites Pavlov, 1892

## Polyptychites cf. stubendorffi Schmidt

Табл. ХІ, фиг. 2

1872. Ammonites polyptychus Keys, var. stubendorffi Schmidt Mammuthreise, стр. 133, табл. III, фиг 13. 14; табл. IIIа, фиг. 3.
1914. Polyptychites stubendorffi Павлов. Юрские и нижнемеловые Cephalopoda Северной Сибири, стр. 29, табл. V, фиг. 5—7; табл. VI, фиг. 1.

Хорошо сохранившийся кусок раздавленного ядра с повторно раздваивающимися ребрами и с ясно выраженным пережимом.

Для полной уверенности в определении не хватает формы поперечного сечения и ширины пупка; поэтому мы ограничиваемся условным определением (cf).

Местонахождение. Скв. 1-Р на р. Яковлевой, глубина 2301—2306,4 м.

Геологический возраст. Вид был описан Ф. Б. Шмидтом по валунному материалу, позднее переописан и еще раз изображен А. П. Павловым (1914). По характеру скульптуры вид представляет переход к *Dichotomites*. В бассейне pp. Анабара и Попигая вид встречается нередко, и всюду в верхнем валанжине.

#### ОТРЯД BELEMNOIDEA

## Belemnites (Cylindroteuthis) aff. oweni Phillips

Размеры в мм

Обломок ростра, длиною около 95 мм, с альвеолярной частью, но без заднего конца. Сохранившаяся часть имеет форму цилиндра с овальным поперечным сечением. В задней части слабо намечается брюшная борозда, отсутствующая в передней части. Однако внимательное изучение под лупой показывает, что линии роста на поперечном сечении в этом месте не образуют впадины, т. е. борозда образовалась в результате выветривания. На боках с каждой стороны наблюдается слабое про-

дольное уплощение. Ось ростра, судя по заднему (постальвеолярному)

сечению, несколько сдвинута к брюшной стороне.

Описываемый экземпляр несколько сходен с «Cylindroteuthis sp. nov.» Спота [111, табл. 6, фит. 3, 4] из верхнего оксфорда Гренландии, но у гренландской формы ростр конический и более сжатый с боков, а сечение в передней части округло-прямоугольное, а не овальное.

Сохранность имеющегося экземпляра ограничивает возможности определения. Главными признаками являются цилиндрическая форма ростра и характер сечения. По этим признакам можно установить только, что эта форма близка к В. owent Phill [94 стр. 117, табл. XXXI, фиг. 77—var. verrucosa Phill], но отличающаяся эксцентрично расположенной вершиной альвеолы.

Местонахождение. Скв. 11-Р, глубина 411-414 м.

Геологический возраст. Верхний оксфорд — нижний кимеридж (по нахождению вместе с Amoeboceras).

Belemnites (Cylindroteuthis) aff. puzosianus Orbigny

Сохранились два экземпляра в зеленовато-сером известковистом песчанике.

Размеры в мм

	№ 1	№ 2
Длина ростра	коло 40(890)	
Диаметр спинно-брюшной Дсб	4,5(100)	9(100)
Диаметр боковой Д6	4,0(89)	7,(78)

От молодого экземпляра (№ 1) сохранилась только задняя часть ростра, с поперечным сечением в виде овала со слабо уплощенной брюшной стороной, суженной спинной и очень слабо уплощенными боками.

От более взрослого экземпляра ( $\mathbb{N}_2$ ) сохранилась альвеолярная часть, с сечением в виде округленного прямоугольника, мало суженного вверху.

Признаков брюшной борозды не обнаружено, может быть, потому,

что оба ростра частично погружены в породу.

По значительному боковому сжатию (см. отношение  $D_6:D_{c6}$ ) описываемые экземпляры должны быть отнесены к группе B. puzostanus Orb. и могут быть сравниваемы, кроме того, с B. owent Phill. и B. spicularis Phill. Наибольшее сходство—с молодым экземпляром B. puzostanus Orb. [85, табл. 16, фиг. 3], однако, описываемые экземпляры отличаются резко выраженным эксцентричным положением оси (отсюда условность определения— aff.).

Mестонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1388,9—1395,2.м.

Геологический возраст. В. puzostanus встречается в оксфорде и нижнем кимеридже. Описываемые экземпляры происходят из слоев, непосредственно покрываемых слоями с нижнекимериджскими Amoeboceras. Это определяет возраст описанных форм как верхний оксфорд — нижний кимеридж.

## Belemnites (Pachyteuthis) panderianus Orbigny

1845. Belemnites panderianus Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling, Géologie de la Russie, стр. 423, табл. XXX, фиг. 1—11.

Сохранился полный ростр с приальвеолярной частью, что позволяет взять все необходимые для определения замеры.

#### Размеры в мм

Длина постальвеолярной части			. 55(550)
Диаметр спинно-брюшной Дсб.			. 10(100)
Диаметр боковой Д6			. 9,5(95)

Описываемый экземпляр вполне соответствует лучшему описанию этого вида, сделанному А. П. Павловым [92, стр. 66]. Он принадлежит к молодым экземплярам, ростр которых более удлиненный и тонкий, чем у взрослых. Поперечное сечение округленно-овальное, очень слабо трапециевидное. Оно отличается от сечений маленьких экземпляров, изображенных в работе Орбиньи [83, табл. ХХХ, фиг. 5 и 9] и сходно с сечением более вэрослых экземпляров [83, табл. ХХХ, фиг. 4]. На описываемом экземпляре на боках ростра наблюдаются уплощения, на которых при боковом освещении хорошо заметна с каждой стороны узкая и неглубокая бороздка.

Местонахождение. Скв. 12-P, глубина 634,0—642,8 *м*. Геологический возраст. В. panderianus встречается от верхнего келловея до нижнего кимериджа. Возраст в данном случае нижний кимеридж, по нахождению вместе с Amoeboceras (Amoebites).

# Belemnites (Pachyteuthis) ingens Krimholz var.

Табл. VII, фиг. 3

#### Размеры в мм

Длина постальвеолярной части . . . . . 120(333) Диаметр спинно-брюшной Д $_{c6}$  . . . . . . . 36(100) 

Массивный ростр, хорошо сохранившийся с начальной частью (вершиной) альвеолы. Слабое боковое сжатие наблюдается на всех стадиях

роста. На острие ростра хорошо заметны продольные морщинки.

От типичных экземпляров B. ingens Krimholz [26, стр. 126, табл. XLV, фиг. 1—3] описываемый экземпляр отличается: 1) присутствием слабых боковых уплощений, 2) слабо загнутым к брюшной стороне вадним концом ростра; из-за этого при рассматривании сбоку конец ростра представляется ограниченным со спинной стороны выпуклой, а с брюшной — вогнутой линией, 3) менее тупой задней частью ростра. По всем этим особенностям описываемый экземпляр приближается к B. breviaxis Ра v l., однако последний вид резко отличается своим более коротким и менее массивным ростром.

Местонахождение. Скв. 11-Р, глубина 333,6—336,6 м. Геологический возраст. Г. Я. Крымгольц считает вероятным возрастом В. ingens верхний кимеридж. Список местонахождений вида •у Г. Я. Крымгольца [26, стр. 1045] показывает с несомненностью, что по крайней мере в некоторых случаях вид происходит из нижнего волжского яруса. На р. Ижме B. ingens (типичная и уклоняющаяся формы) был найден автором у д. Порожской в осыпи отложений самой нижней части нижнего волжского яруса.

## Belemnites (Pachyteuthis) cf. explanatus Phillips

### Табл. VIII, фиг. 2; рис. 2

1870. Belemnites explanatus Phillips. British Belemnitidae, стр. 128, табл. XXXVI,

фиг. 94, 96. 1892. Belemnites explanatus Pavlov. Bélemnites de Specton, стр. 57, табл. VI (III),

Обломок приальвеолярной части ростра (рис. 2), который удалось разломать таким образом, что обнаружилась вершина конуса альвеолы. 38

1абл. VIII, фиг. 2	из скв. 10-Р
Длина постальвеолярной части ?58(?276)	i _
Диаметр спинно-брюшной 1	14(100)
Диаметр боковой	14,3(102)
Угол альвеолы у вершины конуса	14,0(102)
Длина альвеолы	

В приведенных измерениях размеры постальвеолярной (осевой) части ростра взяты по реставрации, что вносит в относительные размеры некоторую неопределенность и придает видовому определению условный (cf.)

характер.

Ростр слабо конический. Альвеола, в начальной ее части, занята фрагмоконусом, в расширенной (передней) части заполнена глинистой породой. Брюшная сторона уплощенная, несколько более широкая, чем спинная; последняя выпуклая. Боковые стороны ростра уплощены. Поперечное сечение округло-трапециевидное; его едва заметно превышает высоту. Вершина альвеолы отстоит из брющной стороны на 1/4 спинно-брюшного диаметра. Осевая линия сильно приближена к брюшной стороне.

По-видимому, к этому же виду принадлежит меньший экземпляр из скв. 10-Р. Это небольшой обломок альвеолярной части ростра, позволяющий видеть его поперечное сечение не-«сколько выше вершины альвеолы.

Описываемые экземпляры наи-СХОДНЫ изображенными C А.П.Павлова [92]; первый—с табл. VIII (V), фиг. 8 и второй — с табл. VI(III), фиг. 2. У Филлипса (1. с.) изображены несколько отличающиеся экземпляры с

Реставрированная 4QCMO.

Рис. 2. Продольный разрез ростра и поперечное сечение B. cf explanatus Phill. (см. табл. VIII, фиг. 2)

плоской (а не слабо выпуклой) брюшной стороной ростра.

Местонахождение. Скв. 12-Р, глубина 563,0—569,6

скв. 10-Р, глубина 1195,5—1201,9 м.

Геологический возраст. Типичные экземпляры вида, изображенные Филлипсом (см. синонимику), происходят из верхней части «кимериджской глины» Англии, что соответствует нижней части нижнего волжского яруса. По заключению А. П. Павлова, впервые описавшего и изобразивщего этот вид в пределах России, его общее распространение очень широкое: от самых низов нижнего волжского яруса до валанжина включительно. В окрестностях Москвы рассматриваемый вид встречается часто в зоне Virgatites virgatus и в зоне Epivirgatites nikitini нижнего волжского яруса. На р. Ижме вид был обнаружен автором также в нижнем волжском ярусе. В скв. 12-Р и 10-Р надо считать, что описываемый вид указывает на нижний волжский ярус.

## Belemnites sp. indet. juv.

Длинный и тонкий ростр, почти округлого поперечного сечения, с центральной осью, может быть относится к Belemnites (Cylindroteuthis) porrectus Phill. — subporrectus Bodyl.

Диаметр измерялся для сечения при вершине альвеолы.

#### Belemnites sp. indet.

Два поврежденных (смятых и обтертых) обломка приальвеолярной части ростра. Точное определение невозможно.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 1043,4—1050,4 м.

в. и. бодылевский, н. и. шульгина

# ЮРСКИЕ И НИЖНЕМЕЛОВЫЕ Pelecypoda ИЗ СКВАЖИН УСТЬ-ЕНИСЕЙСКОГО РАЙОНА

Ниже описываемые Pelecypoda получены из скважин, пройденных в низовьях р. Енисея, в основном в районе Малохетской антиклинали. Сюда включены материалы из скв. 2-Р, 3-Р, 5-Р, 6-Р, 7-Р, 8-Р, 9-Р, 10-Р, 11-Р, 12-Р, 13-Р, 14-Р, 1-Р (на р. Яковлевой), 94-К, 96-К, 98-К. Всего описано 48 форм Pelecypoda (в том числе 36 определенных до вида, и 12 определенных с меньшей точностью). Этим не исчерпывается разнообразие встреченных в скважинах ископаемых: значительная часть их осталась неописанной из-за очень плохой сохранности. Однако все, что можно было определить, хотя бы весьма приблизительно, помещено в прилагаемых общих списках фауны по всем скважинам. Включая в эти списки формы, не имеющие значения для установления геологического возраста, авторы имели в виду дать возможно полное представление о биоценозах и тем самым помочь выяснению условий образования отложений.

Помимо пелеципод в таблицы, в виде исключения, введены две фотографии представителей типа иглокожих — Ophiurites sp., до сих пор не упоминавшихся в литературе по нашему Северу. Для сравнения с очень плохо сохранившимся экземпляром (табл. XIII, фиг. 5) из скв. 7-Р (глубина 806,6—809,6 м) помещена фотография хорошо сохранившейся формы

с п-ова Нордвик (табл. XIII, фиг. 4).

## описание видов

## Род Leda Schumacher, 1817

Leda cf. dammartensis Buvignier

1852. Leda dammariensis Buvignier. Statistique géologique du dep. de la Meuse, стр. 20, № 139, табл. XVI, фиг. 18—21.

1904. Leda dammariensis Борисяк. Пелециподы юрских отложений Европейской России. Вып. 1. Nuculidae, стр. 22, табл. III, фиг. 9.

1936. Leda dammariensis Бодылевский. Фауна верхнего волжского яруса Новой Земли, стр. 124, табл. II, фиг. 7, 8.

Вид представлен двумя отпечатками плохой сохранности. Форма округло-треугольная, плоская, неравносторонняя. Замочный край в виде тупого угла, нижний край плавно закруглен. Макушка маленькая, чуть выдающаяся и расположена ближе к переднему краю. Замок состоит из шести-семи зубов, расположенных в заднем ряду. В переднем ряду зубы не сохранились. Описываемый вид отличается от типа количеством зубов (у типа в заднем ряду их 16—17) и отсутствием бороздки, которая у типа идет от макушки к заднему нижнему углу.

#### Размеры в мм

Длина									. A,5
Высота	ì								5,5(0,64)
Длина	за	д	ne!	й	ча	ст	И		. 5,5(0,64)

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 1043,4—1050,4 *м*).

Геологический возраст. Leda dammariensis Вич. встречается в верхнем волжском ярусе Средней России, Новой Земли и в портланде Франции. У нас вид встречен в отложениях нижнего волжского яруса.

# Leda sp. indet.

Под этим обозначением мы описываем экземпляры плохой сохранности из отложений верхнего лейаса (скв. 8-Р, глубина 1210,0—1216,8 м).

Единичные плохо сохранившиеся экземпляры Leda sp. indet. попа-

даются в скважинах и в других горизонтах юры и мела.

Описываемые экземпляры представлены ядрами (часто сильно деформированными) и отпечатками. Форма их скорее округлая, чем удлиненная, так как высота почти равна длине. Передний край закругленный и широкий; задний слегка вытянутый и несколько уже переднего. Макушка расположена почти по середине или ближе к заднему краю и вершиной направлена назад. Зубы стерты и о присутствии их можно судить только по слегка бугристой поверхности замочного края.

#### Размеры в мм

Длина . . . . . . .

# Род Arca Linnè, 1758

# Arca cf. nana Leymerie

1842. Cucullaea nana Leymerie. Mémoire sur le terrain crétacé, стр. 7, 25, табл. IX,

фиг. 1. 1844. Arca nana Orbigny, Paléontologie française. Terr. crétacés. Lamellibranchia, стр. 210, табл. 311, фиг. 8—12.

1931. Arca nana Sokolov in Sokolov und Bodylevsky. Jura und Kreidefaunen von Spitzbergen, стр. 72, табл. XI, фиг. 2.

Маленькая левая створка с хорошо сохранившейся тонкой скульптурой как у А. nana на Шпицбергене (см. синонимику — Sokolov и Body-

Геологический возраст. Шпицбергенский экземпляр проlevsky). исходит из слоя 24 разреза «Крепость», т. е. из горизонта непосредственно выше несомненного верхнего валанжина. Леймери и Орбиньи указывают на аптекий и альбекий возраст этого вида.

Описываемый нами экземпляр встречен совместно с Aucella sp. indet. (раздавленная крупная левая створка, напоминающая валанжинских

ауцелл) в горизонте почти на 150 м ниже верхнего валанжина.

. Местонахождение. В скв. 1-Р на р. Яковлевой (глубина 2452,40-2459,50 M).

# Pon Astarte Sowerby, 1816

# Astarte buchiana Orbigny

1845. Astarte Buchiana Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling. Géol. de la Russie, Vol. II, стр. 465, табл. XXXVIII, фиг. 23—25.

Вид представлен многочисленными экземплярами в виде разобщенных и неразобщенных правых и левых створок, ядер и их отпечатков.

Раковины умеренно-выпуклые и имеют округло-треугольные очертания. Макушки мало выдающиеся, повернуты вперед. Зубной аппарат на описываемых экземплярах не сохранился. Характерной особенностью вида является присутствие хорошо выраженного киля, который тянется 41

от макушки к нижнему краю задней части. Передний край в верхней части слегка вогнут дугообразно; задний — почти прямой. Нижний край благодаря килю слегка изогнут. Скульптура состоит из часто расположенных грубых концентрических ребер; промежутки между ребрами равны по ширине самим ребрам. Количество ребер от 13 до 17 и покрывают они всю раковину равномерно.

## Размеры в мм

Длина Высота	10 9,8(0,98) 7 7(1,00)	8,5 7,5(0,88)   6 5,5(0,92)	8 8,5(1,06) 3 2,5(0,83)	8 7,5(0,94)	7,5 7,5(1,0)
77					

Как видно из приведенных размеров, длина раковин равна их высоте. У экземпляра, описанного Орбиньи, отношение высоты к длине равно 0,96, т. е. относительные размеры примерно такие же как у описываемых экземпляров.

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 473,2—480; 455,6—462,7; 433,8—444,9 м); скв. 94-К (395,5—400,1; 332,8—336,2; 329,6—

Геологический возраст. По Орбиньи, Astarte buchiana встречается в оксфорде окрестностей Москвы (с. Хорошево), что, повидимому, соответствует нижнему или верхнему волжскому ярусу. Исследуемые экземпляры встречены в отложениях валанжина.

# Astarte cf. senecta Woods

1906. Astarte senecta Woods. A monograph of the cretaceous Lamellibranchia, Vol. II, стр. 106, табл. 14, фиг. 13—20.

Вид представлен несколькими створками с хорошо сохранившимся

раковинным слоем.

Раковина слегка уплощенная и имеет округло-треугольные очертания. Нижний край плавно закруглен. Макушка маленькая, направленная вперед. Зубы не сохранились. Скульптура состоит из широко расставленных, с острым профилем, ребер. Промежутки между ребрами значительно шире самих ребер и покрыты тонкими концентрическими линиями.

Описываемые экземпляры имеют очень большое сходство с типом, однако, последний несколько больших размеров (см. табл. 14, фиг. 14 у Вудса), в связи с чем имеет большее количество ребер (до 14), в то время, как описываемые экземпляры имеют до 7—8 ребер, при длине

раковины в 7 мм.

### Размеры в мм

	Описываем ля	ые экземп- ры	Английские экземпляры (по Вудсу)			
Длина	11,5	6	21	13		
Высота	10,5(0,91)	5,5(0,91)	19,(0,90)	11(0,84)		

От Astarte buchtana О г b. описываемый вид отличается следующими признаками: 1) отсутствием киля; 2) плавно закругленным нижним краем (у A. buchiana нижний край слегка угловат, что связано с присутствием киля); 3) характером и количеством ребер (A. buchtana имеет ребра часто расположенные, по ширине равные промежуткам между ребрами, и число их 13-17).

Местонахождение. Скв. 12-Р, глубина 473,2—480 *м*; 455,6—

462,7 м — вместе с Astarte buchiana Orb.

Геологический возраст. По данным Вудса, A. senecta встречена в зоне Belemnites lateralis Северной Англии, что соответствует валанжину.

Описываемые экземпляры обнаружены в отложениях валанжина.

# Род Tancredia Lycett, 1850

Tancredia subtilis Lahusen.

Табл. XVI, фиг. 4

1886. Tancredia subtilis Lahusen. Die Inoceramenschichten, стр. 6, табл. II, фиг. 4.

На светло-сером (палевого цвета) алевролите из скв. 5-Р (глубина 797,1—801,5 м) хорошо сохранилось ядро правой и левой створок экземпляра, очень близкого к типу И. Лагузена как по размерам, так и по очертаниям.

Так же, как и у типа Латузена, правая и левая створки несколько отличны, что у описываемого экземпляра (и, вероятно, у типа Лагузена) связано с раздавливанием (правая створка менее выпуклая и более вы-

сокая, чем левая).

#### Размеры в мм

•			Тип Лагузена			
			По тексту	По рисунку		
•	Правая створка	Левая створка		(правая с <b>т</b> ворк <b>а)</b>		
Длина Высота	16 7,3(0,46)	16,5 7(0,42)	17 8(0,47)	17,5 7,2(0,41)		

Раковина небольших размеров, удлиненная (длина вдвое превышает высоту), с макушками, расположенными на равном расстоянии от переднего и заднего краев. Нижний край полого выпуклый, передний клиновидно суженный и округлый, задний край почти прямолинейный (на описываемом экземпляре едва заметно вогнутый в верхней части), плавно переходящий в брюшной (нижний) и образующий со спинным краем угол около 140°. Раковинный слой, по описанию Лагузена, очень тонкий; на рассматриваемом экземпляре он не сохранился. На ядре видны тонкие концентрические линии, повторяющие общее очертание раковины.

Единственным отличием описываемого экземпляра от типа И. Лагузена является отсутствие у первого ясного киля. Это следует, по-видимому, приписать их разной сохранности: ядро у описываемого экземпляра и сохранившаяся поверхность раковины у типа Лагузена. Кроме того, следует отметить, что и на рисунке у типа (1. с., табл. II, фиг. 4) киль

выражен очень слабо.

Небольшая левая створка с поврежденным раковинным слоем из скв. 8-Р (глубина 738,7—739,7 м), может быть, относится к этому же виду, однако, из-за плохой сохранности определение условное: *Tancredia* sp. indet. (? cf. subtiles L a h.).

Геологический возраст. По указанию Лагузена описываемый вид встречается в суракском ярусе. Это не дает точного возраста ввиду тех ошибок, которые были допущены при установлении суракского и иноцерамового ярусов [10].

В коллекциях из Анабарско-Хатангского района этот вид в его типичной форме до сих пор ни разу не был встречен. Близкие формы (*Tancredia* aff. *subtilts*) определены В. И. Бодылевским из нордвикской скв. 2-Р, где они относятся к верхнему лейасу [5].

Можно предполагать широкие пределы распространения вида: в верх-

нем лейасе (?) и средней юре.

## Род Pleuromya Agassiz, 1842

Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenutstria Agassiz)

Табл. XIV, фиг. 2

Из большого числа *Pleuromya*, представленных в изученных скважинах, удалось отобрать 10 экземпляров, довольно хорошо сохранившихся. Пять из них отнесены к обозначенному виду и пять экземпляров выделены нами как его разновидность, описание которой дано отдельно.

Экземпляры представлены разобщенными правыми и левыми створ-ками. Форма раковины овальная. Задний край ее спрямлен и шире перед-

него.

Макушка сдвинута от переднего края больше, чем на 1/3 длины раковины. Высота раковины достигает от 2/3 до 3/5 длины раковины (так же как у Pleuromya tenuistria A g.). Раковинный слой тонкий. Поверхность его покрыта морщинками, среди которых можно различать тонкие пересекающиеся под острым углом концентрические линии нарастания. От Pleuromya tenuistria A g. описываемые формы отличаются: 1) задним краем, слегка притупленным и не так плавно закругленным, 2) отсутствием вертикальной вдавленности, идущей у Pleuromya tenuistria A g. от макушки к нижнему краю в передней части раковины. От Pleuromya tmpressa L а h. описываемые формы отличаются также отсутствием вертикальной вдавленности и меньшими размерами.

Размеры в мм									
Длина Высота Расстояние ма-	35 22(0,63)	<b>32</b> 17(0,53)	29 16(0 <b>,5</b> 5)	21 12( <b>0</b> ,57)	20 12(0,6 <b>0</b> )				
кушки от пе- реднего края	13(0,37)	11(0,34)	14(0,48)	8(0,38)	7,5(0,37)				

Толицину раковины измерить не удалось, так как все экземпляры раздавлены или помяты.

По-видимому, описываемые экземпляры относятся к новому виду, которому мы, однако, не даем названия из-за неудовлетворительной сохранности раковин.

Местонахождение. Скв. 7-Р (глубина 806,6—809,6 м), скв. 8-Р (глубина 948,3—953,7 м), скв. 12-Р (глубина 1086,3—1091,7 м

и 1069,0—1075,6 м), скв. 13-Р (глубина 750,0—760,0 м).

Геологический вовраст. По Агассицу [51], Pl. tenuistria встречается в нижнем оолите, т. е. в байосе. Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenuistria Ag.) обнаружена в ааленском ярусе совместно с Pseudomonotis lenaensis Lah.

## Pleuromya sp. nov. (aff. tenuistria Ag.) var. nov.

Табл. XIV. фиг. 1

Пять экземпляров этой разновидности представлены створками и ядрами, отличающимися от типа слабым, но ясно выраженным килем, который идет от макушки к заднему краю раковины, и иным очертанием последней, которая имеет удлиненную форму с округлым передним и почти прямолинейным задним краем. Макушка невысокая и расположена примерно на 1/3 длины от переднего края или даже несколько меньше, чем на 1/3 (у типа макушка находится от переднего края на расстоянии больше, чем 1/3 длины). Высота раковины составляет примерно 2/5 длины (у типа высоты раковины равна 3/5 длины). Задний край раковины образует с нижним краем угол, близкий к прямому.

Поверхность створок покрыта концентрическими линиями нарастания, более грубыми по краям и более тонкими на середине раковины, что,

возможно, зависит от степени сохранности экземпляров.

44

Длина Вы сота	18	16	12	9
	7( <b>0</b> ,39)	7(0,44)	5(0,42)	<b>4</b> (0,44)
кушки от пе- реднего края	0.0.00	4,5(0,28)	3(0,25)	2,5(0,28)

Местонахождение. Скв. 8-Р (глубина 977.5 - 985.0 mскв. 12-Р (глубина 1101,8—1107,0 м), скв. 13-Р (глубина 792,0—808,0 м).

Геологический возраст. Экземпляры описываемой формы встречены вместе с Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenutstria Ag.) и Pseudomonotis lenaensis Lah. в ааленском ярусе.

## Pleuromya sp. indet.

Остатки плевромий разной степени сохранности, преимущественно плохо сохранившиеся, встречаются изредка в разных горизонтах юры и мела почти во всех скважинах. Мы обозначаем их как Pleuromya sp. indet. Лишь в нижних горизонтах юры, относимых к аалену, ближе неопределимые представители этого рода встречаются в массовом количестве, причем настолько часто, что можно было бы назвать эту часть разреза плевромиевым горизонтом.

Приводимое ниже описание относится именно к этим *Pleuromya* sp. indet. плевромиевого горизонта, которые попадаются в самом разнообразном состоянии в виде разобщенных створок, раковин с сомкнутыми

створками в виде ядер и отпечатков.

Очертания и размеры Pleuromya sp. indet. обнаруживают более или менее значительные вариации. В основном попадаются два типа раковин: овальные, относительно высокие и удлиненно-овальные, низкие. У тех и у других макушка сдвинута от переднего края примерно на 1/3 длины раковины. Высота удлиненно-овальных раковин достигает 1/3 длины; у овальных 2/3 длины раковины.

Формы мало выпуклые, скорее уплощенные. Раковинный слой тонкий и покрыт концентрическими линиями нарастания. Более грубые концентрические линии чередуются с более тонкими, пересекающимися под острым углом. Овальные раковины приближаются к Pleuromya sp. nov. (aff. tenutstrta Ag.), а удлиненно-овальные — к вышеописанному вариетету этого вида, однако, ни у тех, ни у других нет достаточного количества признаков, чтобы их можно было отнести именно к этим формам.

Так, например, у удлиненно-овальных форм нет килеватости, характерной для вариетета, и задний край не прямолинейный, а такой же округлый, как передний. У овальных же форм раковина почти равносторонняя с едва заметной макушкой, что отличает их от Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenuistria Ag.).

			Рa	змеры в мм	
на			22	20	

Длина Высота Расстояние ма-	<sup>22</sup> 9(0,41)	20 8(0,40)	18 8(0,44)	15 11(0,73)
кушки от пе- реднего края	7(0,32)	6(0,30)	6,5(0,36)	6(0,40)
Длина Высота Расстояние ма-	14 9(0,64)	12 7(0,58)	9 6(0,67)	
кушки от пе- реднего края	6(0,43)	5(0,42)	4(0,44)	

Местонахождение. Скв. 7-Р, 8-Р, 12-Р, 13-Р — во всех интервалах, относящихся к ааленскому ярусу.

#### Pleuromya sp. indet. juv.

Табл. XV, фиг. 1

Скопление мелких раковин, почти сплошь покрывающих поверхность раскола керна, взятого с, глубины 946,6—948,3 м (скв. 8-Р). Порода керна — аргиллит, переслаивающийся с алевролитом. На расстоянии 1 см от описываемого прослоя ракуши по боковой стороне керна видны остатки раковин, по-видимому, составляющих другой прослой.

Размеры раковин от 12 мм в длину до самых маленьких. Все раковины раздавлены. Макушка приближена к переднему краю. Задний край округло-прямоугольный. Поверхность покрыта тончайшими концентрическими струйками, неправильно изгибающимися, иногда пересекающимися под острым углом; через небольшие промежутки заметны морщинки несколько более рельефные. Возможно, что описываемые экземпляры относятся к новому виду (Pleuromya sp. nov. aff. tenuistria Ag.), однако, из-за их малых размеров сравнение с этим видом затруднительно.

Раковины ориентированы под разными углами друг к другу и пред-

ставлены исключительно разрозненными створками.

### Род *Pholadomya* Sowerby, 1825

Pholadomya aff. foliacea Agassiz

Табл. XVI, фиг. 5

Представлена одной цельной раковиной. Створки плотно соприкасаются друг с другом. Раковинный слой сильно потерт. Раковина выпуклая, удлиненная, со слабо выдающимися, но хорошо сохранившимися макушками, расположенными у переднего края. Передняя часть раковины сужена, задняя — расширена. Верхняя часть заднего края выдается над линией замочного края и находится почти на одном уровне с макушкой. Между макушкой и возвышенным задним краем намечается углубление. Брюшной край плавно закруглен. От переднего края к заднему протягиваются густые концентрические линии роста. Радиальные ребра на описываемом экземпляре плохо заметны из-за потертости раковинного слоя. Они проходят от макушки к нижнезаднему краю раковины. Части раковины, примыкающие к передненижнему и верхнему краям, лишены радиальных ребер. В результате пересечения концентрических линий с радиальными ребрами образуется еле заметная сеточная скульптура. Рассматриваемый экземпляр напоминает Ph. foltacea Ag. [51, стр. 102, табл. 7, фиг. 4—12], и в особенности форму, изображенную у Агассица на фит. 8, однако эта последняя отличается от описываемой большей вытянутостью в длину и более четкой скульптурой.

#### Размеры в мм

Описываемый экземпляр табл. 7, фиг. 8 Длина . . . | 33 | 45 Высота . . . | 20(0,61) | 19(0,42)

Местонахождение. Скв. 12-Р (707,8—728,1).

46

Геологический возраст. *Pholadomya foliacea* А g. обнаружена в нижнем оолите, что соответствует байосу. Описываемая форма, как определенная условно (aff.), точного возраста не дает. Она найдена в горизонте, который мы относим к келловею.

### Род Thracia Leach, 1824

### Thracia cf. lata Agassiz

Табл. XVIII, фиг. 7—8

1840. Corimya lata Agassiz. Etudes critiques sur les mollusques fossiles, стр. 271, табл 34, фиг. 1—3.

Вид представлен шестью экземплярами хорошей сохранности, из которых четыре встречены в виде цельных створок с потертым раковинным слоем, а два в виде отпечатка.

Раковина овальная, уплощенная. Задняя часть по сравнению с передней несколько сужена. Макушка маленькая и расположена посредине или несколько ближе к заднему краю. Нижний край плавно закруглен и почти приближается к прямой линии. На отпечатках, свободных от раковинного слоя, хорошо видна тонкая концентрическая скульптура, состояшая из часто расположенных перекрещивающихся линий. Описываемые формы очень близки к изображенным у Агассица (в особенности, см. фиг. 2), но отличаются от последних более овальными очертаниями и менее вытянутой задней частью. Описываемые экземпляры имеют некоторое сходство с *Thracia depressa* Sow., которая изображена у Аркелла [54] на табл. L, фиг. 7-10. Однако последняя имеет очертание скорее треугольно-овальное, чем овальное, и макушка у нее более выдающаяся, а также отношение высоты к длине отличается от такового у описываемых форм (раковина у *T. depressa* более высокая). Из изображенных у Агассица с описываемым видом сходны Corimya pinguis и Corimya tenera (которые входят в синонимику T. depressa по Аркеллу), отличающиеся от описываемых экземпляров следующими признаками: Corimya pinguis [51, табл. 33, фиг. 1—8] — грубыми концентрическими линиями; Corimya tenera Agassiz [51, табл. 34, фиг. 4—9] — сильно изогнутым нижним краем; обе они значительно выше описываемых. Кроме того, описываемый вид отличается от упомянутых сильной уплощенностью.

## Размеры в мм

		L	•			
	Описываемь	іе экземпл	яры	•		
Длина	21,5(0,69)	17(0,70		24 16,5(0,68)		
переднего края	16(0,52)	13(0,94	4)   12(	0,50)	10(0,50)	
	Aracc Thracia	•	A ркелл Thracia depressa			
Длина	фиг. 2 70 44,5(0,63)	фиг. 3 59 39(0,66)	фиг. 7 43 31(0,42)	фиг. 8 50 38(0,76)	фиг. 10 38 29(0,76)	
переднего края	34(0,49)	29(0,49)	22(0,51)	30(0,60)	21(0,55)	

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 546,2—552,9 м; 490,7—500,3 м; 405,0—412,6 м); скв. 96-К (глубина 350,2—352,3 м); скв. 1-Р на р. Яковлевой (глубина 2301,0—2306,1 м).

Геологический возраст. По Araccuty, *Thracta lata* встречается в верхних ярусах юры. На р. Енисее этот вид встречен в нижнем волжском ярусе — валанжине.

Thracia (?) sp. Табл. XVIII, фиг. 6

Одна левая створка с кое-где разрушенным тонким раковинным слоем. Форма ее овальная, равносторонняя, с макушкой, расположенной почти на равных расстояниях от переднего и заднего краев (длина 36 мм,

высота 24 мм). Нижний край и боковые края плавно закругленные. Скульптура состоит из морщинок нарастания, часто расположенных и перекрещивающихся. По срединному положению макушки описываемая форма была принята сначала за Pleuromya tellina A g, от которой она, однако, отличается овальными очертаниями и широкими округлыми передним и задним краями. По этим признакам, а также по скульптуре описываемая форма очень похожа на представителей рода Thracia, например, на Thracia cf. lata A g. (см. табл. XVIII, фиг. 7, 8).

Отсутствие килеватости и связанного с ней уплощения заднего края вызывает сомнение в правильности отнесения этого экземпляра к роду

Thracia, но, может быть, это результат раздавленности раковины.

Местонахож дение. Скв. 11-Р, глубина 225,1—228,5 м. Геологический возраст. Валанжин.

## Род Pseudomonotis Beyrich, 1852

Pseudomonotis sp. indet. (? cf. deleta Dumortier)

Вид представлен одной маленькой левой створкой из скв. 8-Р, ядром с раковинным слоем, сохранившимся в примакушечной части (высота около 4 мм), и несколькими небольшими створками из скв. 14-Р. На ядре можно различить слабые, потертые, еле заметные радиальные ребра. Макушка гладкая, остроконечная и выступает за линию замочного края. Заднее ушко сравнительно большое, в виде треугольника, скульп-

тура на нем не видна. Переднее ушко не сохранилось.

Малые размеры экземпляров и их плохая сохранность не позволяют дать более точное определение. Только ввиду того, что в районе работ И. Е. Ширяева (на Анабарско-Хатангском междуречье) *Harpax* встречен вместе с многочисленными *Pseudomonotis deleta* D и т. [60, стр. 293, табл. XXXV, фиг. 5], можно предположить, что и описываемый экземпляр принадлежит к этому виду (описываемая форма встречена вместе с *Harpax laevigatus* O г b. и *Pecten* sp. indet.). По-видимому, в синонимику этого вида должен быть помещен *Pseudomonotis tiungensis* P e trova, стр. 121, табл. XII, фиг. 1—5].

Местонахождение. Скв. 8-Р (глубина 1358,2—1362,5 м),

скв. 14-Р (глубина 1060,0—1061,0 м).

Геологический возраст. По Дюмортье, Pseudomonotis deleta встречается в среднем лейасе, а нахождение его совместно с Harpax laevigatus Огв. подтверждает это положение и для описываемого района.

## Pseudomonotis substriata Goldfuss

1836. Monotis substriata Goldfuss. Petrefacta Germaniae, стр. 138, табл. 120, фиг. 7. 1858. Monotis substriata Quenstedt. Der Jura, табл. 37, фиг. 2, 3.

Представлен несколькими деформированными маленькими левыми створками, а также отпечатками этих створок. Раковина тонкая, имеет почти круглые очертания и только очень слабо скошена назад. Макушка маленькая, слегка выдающаяся за линию замочного края. Расположена она либо посередине, либо чуть сдвинута к переднему краю. Переднее ушко тупоугольное, плавно сливающееся с раковиной; заднее — более выдающееся, в виде треугольного выступа. Замочный край прямой. Поверхность раковины покрыта тонкими многочисленными радиальными ребрами. При длине раковины в 5 мм насчитывается по краям около 60 ребер, в числе их намечаются ребра второго порядка, причем они покрывают и заднее ушко. Формы, изображенные у Гольдфуса (табл. 120, фиг. 7), ничем не отличаются от описываемых, то же самое можно сказать о формах, изображенных у Квенштедта (табл. 37, фиг. 2—3).

#### Размеры в мм

Длина . . . .  $\begin{vmatrix} 6 \\ 6,5(1,08) \end{vmatrix} \begin{vmatrix} 6,5 \\ 6(0,92) \end{vmatrix} \begin{vmatrix} 6 \\ 6(1,00) \end{vmatrix} \begin{vmatrix} 6,5 \\ 5,5(0,84) \end{vmatrix}$ 

Размеры даны для экземпляров с глубины 1029,1—1030,7 м.

Высота . . . .  $\begin{vmatrix} 5 \\ 4,5(1,1) \end{vmatrix}$   $\begin{vmatrix} 3 \\ 3,5(0,85) \end{vmatrix}$   $\begin{vmatrix} 3 \\ 2,5(1,2) \end{vmatrix}$ 

С глубины 1015,4—1016,4 м формы еще мельче.

Местонахождение. Скв. 3-Р, глубины указаны выше.

Геологический возраст. Pseudomonotis substriata, по Гольдфусу, находится в самых верхних «известняковых слоях лейаса». По Дюмортье, эта форма указывается для зоны Ammonites bifrons верхнего лейаса, по Квенштедту, Ps. substriata встречается в верхнем лейасе совместно с Ammonites anguinus, A. fimbriatus и A. communis. На востоке эта форма встречена в верхнем лейасе бассейна р. Колымы (р. Мунугуджак — в слоях с Porpoceras verticosum Вискт.) и в верхнем лейасе Охотского побережья. В описываемом районе — также в отложениях верхнего лейаса.

## Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lahusen

Табл. XIV, фиг. 3, 4, 5, 6; табл. XV, фиг. 2

1886. Hinnites lenaensis Lahusen. Die Inoceramen-Schichten, стр. 4. табл. I.

фиг. 3-4. 1915. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Борисяк. О Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis, стр. 141, табл. 11.

 В темно-сером аргиллите (скв. 12-Р с глубины 1086,3—1091,7 м) хорошо сохранилась правая створка, погруженная в породу так, что видна только внутренняя сторона (табл. XIV, фиг. 3).

Хорошо сохранился замочный край и большое переднее ушко, ограниченное снизу глубокой биссусной складкой; на внутренней поверхности створки эта складка проявляется в виде высокого валика (рубца), подходящего к макушке. Из-под нижнего края створки обнажается отпечаток наружной скульптуры из слабых концентрических линий нарастания и таких же радиальных лучей; в местах их пересечения — отпечатки слабо выраженных бугорков. Задний край полого спрямлен и как бы обрезает раковину сзади, образуя угол с замочным краем несколько больше 90°.

Из ранее изображенных экземпляров этого вида описываемый экземпляр наиболее сходен по очертанию и размерам с Pseudomonotis lenaensis у А. А. Борисяка (1. с., больший экземпляр из двух изображенных на табл. 11, фиг. 10), но описываемый экземпляр мовернут к нам

наружной стороной.

2. На плитке темно-серого слюдистого аргиллита <sup>1</sup> (скв. 12-Р. глубина 1101,8—1107,0 м) сохранилась часть ядра левой створки с остатками раковинного слоя; видны передний край и часть переднего ушка. По внешнему облику и по скульптуре описываемый экземпляр напоминает передний край экземпляра, изображенного у Лагузена (1. с., табл. 1, фиг. 4). Поверхность раковинного слоя гладкая, но в нижней части видны радиальные ребра с едва заметной приподнятостью (слабые бугорки) на их пересечении с концентрическими струйками нарастания.

. Геологический возраст. Вопрос о геологическом возрасте Ps. lenaensis является одним из важнейших вопросов стратиграфии сред-

ней юры Северной Сибири.

Обратная сторона плитки покрыта многочисленными углублениями, как бы размытыми следами дождевых капель. Можно предположить, что это следы газовых пувырей, поднимавшихся со дна, заполненного илом, в условиях отсутствия доступа кислорода. На этой же плитке видны остатки зеркала скольжения — микросброс, прорезавший плитку под углом около 45° к поверхности наслоения.

<sup>4</sup> Труды НИИГА, том 93

Как известно, Лагузен описал этот вид из иноцерамового и суракского ярусов А. Л. Чекановского, отнеся их соответственно к верхнему и нижнему волжским ярусам. Этот ошибочный взгляд был воспринят всеми последующими геологами [10]. В. И. Бодылевским впервые было показано (на сборах А. И. Берзина с п-ова Юрюнг-Тумус, где Ps. lenaensis был встречен в одном обнажении и в одной и той же породе с Ludwigella concava), что этот вид в Нордвикском районе встречается в аалене [5, стр. 72, список фауны, обнаруженной в скв. 1 и 2]. Однако уточнение стратиграфии по рассматриваемому виду осложняется тем, что Ps. lenaensis встречается и в более высоких слоях средней юры, где преобладающее развитие получают Inoceramus retrorsus. При определении возраста горизонтов нордвикских скв. 1 и 2 В. И. Бодылевским было принято, что массовое нахождение Ps. lenaensis соответствует ааленскому ярусу, а преобладание в фауне группы Inoceramus retrorsus может рассматриваться как указание на верхний бат.

В дальнейшем, изучение обширных сборов (С. И. Киселева, Г. Э. Фришенфельда, И. Е. Ширяева и др.) с р. Анабара и с Анабарско-Хатангского междуречья показало, что в более высоких, чем аален, горизонтах средней юры широко распространена разновидность Ps. lenaensis с несколько иной скульптурой, чем у типа. В предварительном определении автор называл эту разновидность var. sublaevis или Pseudomonotis aff. lenaensis. Необходимо закрепить это первое название. В качестве типичного экземпляра для Pseudomonotis lenaensis L a h. var. sublaevis nov. (В о d y l.) следует выбрать прекрасно сохранившийся экземпляриз нордвикской скв. 1, с глубины 92,5 м (см. табл. XV, фиг. 2 l). Возможно, что к этой разновидности относится и экземпляр, изображенный

И. Лагузеном (1886) на табл. I фиг. 4<sup>2</sup>.

Описываемая разновидность отличается от типичного вида значительно менее резкими радиальными ребрами, отсутствием бугорков в местах пересечения радиальных ребер с концентрическими струйкамы нарастания. Может быть, именно этой разновидности свойственны увеличенные размеры заднего ушка, которое на последних стадиях роста «разрастается настолько, что ограничивается уже выпуклой кривой, которая, подходя к заднему краю, образует небольшую выемку. Этой выемке соответствует небольшая вдавленность на раковине по направлению к макушкам, отделяющая тело раковины от ушка и отсутствующая в более ранних стадиях» [17, стр. 143]. И. Лагузен и А. А. Борисяк эту последнюю особенность *Pseudomonotis lenaensis* связывают с крупными размерами раковины, что должно быть проверено.

Из вышеописанных *Ps. lenaensts* (скв. 12-Р) первый экземпляр (с глубины 1086,3—1091,7 м) принадлежит к типичному виду; мы считаем его возраст ааленским. Экземпляр с глубины 1101,8—1107,0 м по своей сохранности не может быть определен до разновидности.

### Pseudomonotis decussata (Münster) Goldfuss<sup>3</sup> Табл. XVI, фиг. 1, 2

1836. Monotis decussata Goldfuss. Petrefacta Germaniae. Стр. 139, табл. СХХ, фиг. 8...

<sup>1</sup> В вышеупомянутом списке фауны, обнаруженной в скв. 1 и 2, этот экземпляр помечен как «Pseudomonotis sp. indet. (aff. lenaensis Lah.)».

<sup>3</sup> Автор не имел возможности видеть первичное описание у Мюнстера, на которое ссылается Гольдфус. Фактически наше понимание вида основано на описании и рисунках у Гольдфуса; поэтому мы оставляем в названии вида фамилии двух авторов.

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> По-видимому, он представляет собой ядро. Типичным экземпляром Ps. lenaensis Lah. (лектотип) следует выбрать поэтому форму, изображенную на табл. I, фиг. 3. Для сравнения мы помещаем очень близкий к лектотипу экземпляр с северного берега г.ова Урюнг-Тумус (табл. XIV, фиг. 4) с прекрасно сохранившейся типичной для вида скульптурой. Раздавленные экземпляры Ps. lenaensis с восточного берега п-ова Урюнг-Тумус (табл. XIV, фиг. 5) также принадлежат по скульптуре и очертанию заднего края к типичным формам.

1911. Pseudomonotis echinata Smith var. decussata Wetzel. Parkinsonienschichten des Teutoburger Waldes, crp. 228.

На темно-сером алевролите несколько довольно хорошо сохранившихся ядер и отпечатков правых и левых створок; некоторые из них с остатками тонкого раковинного вещества.

Описываемый материал:

№ 1 —правая створка, наилучше сохранившаяся (с остатками левой — в примакушечной части) — табл. XVI, фиг. 2;

№ 2 — правая створка, несколько перекошенная давлением и, повидимому, из-за этого растянутая в высоту — табл. XVI, фиг. 1;

№ 3 — левая створка, сильно раздавленная;

№ 4 — левая створка, с сохранившимся раковинным слоем, но слегка потертая и без примакушечной части;

 $N_{2}$  5 — обломок маленького экземпляра, смятого, но сохранившего обе створки, что позволяет видеть соотношение между ними: правая створка плоская, левая — вздутая.

Все экземпляры из скв. 10-Р с глубины 1639,2—1644,6 м.

Размеры (в мм)								
	<b>№</b> 1	№ 2	№ 3	№ 4	№ 5			
Длина	9	10,5	12,5	17,5	_			
к длине)	7,5(0,83) 6,5	11,75(1,12) 5	13,5(1,08) 6,5	17,5 —	6,5 3,5			
(без ребер на ушке)	30	27	28	34				

Правая створка очень слабо скошенная (почти прямая), с высотой, почти равной длине. Заднее ушко большое, треугольное, плоское, незаметно сливающееся с остальной раковиной; переднее ушко маленькое, в виде узкого клина, отделенного от раковины глубоким биссусным вырезом. Макушка расположена в передней трети замочного края. Замок не виден.

Скульптура состоит из тонких радиальных ребер, начинающихся (или становящихся заметными) только на расстоянии около 3 мм от макушки. Промежутки между ребрами плоские, в четыре-пять раз более широкие, чем сами ребра. Число ребер на правых створках 27—30 (см. размеры); они подсчитаны по краю раковины. Ребра лучше всего видны на средней части раковины; на передней и задней — ниже ушков — отсутствуют. На заднем ушке наблюдаются еще два-три широко расставленных радиальных ребра. В очень небольшом количестве присутствуют ребра второго порядка (вставные), более тонкие и расположенные лишь на взрослой части раковины. На экземпляре № 1 их насчитывается 3 из общего числа 30, на экземпляре № 2 — 5 из общего числа 27. Кроме радиальных ребер, раковину покрывают весьма тонкие и частые концентрические линии нарастания, образующие, при своем пересечении с радиальными ребрами, бугорки, слабо заметные даже под лупой. Левые створки хуже сохранились. На единственной хорошо сохра-

Левые створки хуже сохранились. На единственной хорошо сохранившей общее очертание, хотя и сильно смятой, створке макушка расположена почти посередине замочного края. Ушки — переднее и заднее — почти одинаковы. Раковина покрыта тонкими радиальным ребрами, начинающимися на небольшом расстоянии от макушки; их число 28—34. На большем из двух экземпляров насчитываются 2 ребра второго порядка (из общего числа 34); на меньшем экземпляре ребер второго порядка не заметно. Концентрическая скульптура на левой створке того же типа, что и на правой, но на имеющихся экземплярах она хуже сохранилась.

Сравнение. Pseudomonotis decussata упоминается в литературе редко. Некоторые авторы объединяют этот вид с Pseudomonotis echinata

Smith (Квенштедт, Шлиппе); другие рассматривают его как разновид-

ность английского вида (Вецель).

В описываемом районе P. decussata оказался в слоях, по-видимому, того же возраста, что и в Германии, откуда он впервые был описан. Это указывает на устойчивость признаков этой формы и дает нам право рассматривать ее как самостоятельный вид.

По общему очертанию раковины, характеру ушков и размерам, описываемые экземпляры не отличаются от изображенных у Гольдфуса (см. синонимику). Есть отличия в скульптуре. Число ребер у вида Гольдфуса (по тексту) 36-44, но по рисункам можно насчитать 42 на левой и 26 на правой створке, что очень близко к наблюдаемому на описываемых экземплярах. На рисунках Гольдфуса совершенно нет ребер второго порядка. Мы не считаем это отличие существенным: во-первых, на енисейских экземплярах число ребер второго порядка весьма мало; во-вторых, по единственному экземпляру, изображенному у Гольдфуса, нет возможности проверить, насколько этот признак у данного вида является постоянным.

Близкими видами являются P. echinata Smith, P. doneziana Boris. [16, 24] и P. umaltensis Krimh. [27]. Отличия наиболее заметны

по правой створке.

У P. echinata эта створка гладкая или с очень слабыми радиальными ребрами. У P. doneziana радиальных ребер на правой створке значительно меньше, чем у P. decussata (10-12 вместо 27-30), хотя характер этих ребер (тонкие ребра, разделенные широкими и плоскими промежутками) и тип концентрической скульптуры такие же. P. umaltensis отличается большим числом ребер на правой створке (36-44) и меньшими, чем у P. decussata, между ними промежутками (ребра у P. umaltensis вдвое более узкие, чем разделяющие их промежутки).

P. subechinata Lah. [16] отличается совершенно другим типом концентрической скульптуры (из редко расположенных пластинчатых линий, поднимающихся черепицеобразно на их пересечении с радиальными

ребрами).

Геологический возраст. Pseudomonotis decussata до сих пор не был известен в пределах СССР, поэтому его геологический возраст устанавливается нами, исходя из предположения что на севере Сибири он тот же, что и в Германии; это согласуется и с положением P. decussata в скв. 10-Р.

По Гольдфусу, этот вид встречен в «нижнем оолите». Квенштедт (1858) приводит его из бурой юры «гамма», что соответствует зоне sauzei, т. е. нижнему байосу. Ветцель [118, стр. 228] указывает на его нахождение «в наиболее глубоких отложениях паркинсониевых слоев», что соответствует зоне garantiana верхнего байоса. Таким образом, в Германии Ps. decussata указывает на байос 1.

## Род Oxytoma Meek, 1864

Oxytoma inaequivalve Sowerby, cf. var. expansa Phillips Табл. XVIII, фиг. 9

1829. Avicula expansa Phillips. Illustrations of the geology of Yorkshire, crp. 129,

табл. III, фиг. 35. 1901. Oxytoma inaequivalve var. expansa Waagen. Der Formenkreis des Oxytoma

inaequivalve Sow., стр. 14, табл. I, фиг. 3.
1931. Oxytoma inaequivalvis Sow. cf. var. expansa Sokolov und Bodylevsky. Jura-und Kreidefaunen von Spitzbergen, стр. 32, табл. IX, фиг. 2.

<sup>1</sup> Крымголыц [27, стр. 17] считает, что *P. decussata* относится к бату — нижнему келловею». Это явная ошибка; также ошибочно его указание (там же, стр. 17) на нижнекелловейский (вместо среднекелловейского) возраст *P. subechinata*.

Вид представен несколькими цельными створками и плохими отпечатками.

Раковина косо-овальная. Макушка слегка выдается над замочным краем. Переднее ушко маленькое; заднее большое с выемкой. Раковинный слой тонкий, на нем хорошо видны радиальные ребрышки, которые покрывают как тело раковины, так и ушки. Различаются ребра первого и второго порядка. Всего их можно насчитать 32—34 при длине раковины в 24 мм. Описываемые экземпляры имеют несомненное сходство с типом, однако, у последнего на заднем ушке помимо радиальных ребер имеются еще и концентрические полоски, чего нет у описываемых форм. Возможно, что у последних они не сохранились.

> Размеры в мм Длина . . 24 Высота . . 22(0,92)

M естонахождение. Скв. 9-Р (глубина 515,6—518,0 и 498,5— 505,0 м), скв. 94-К (глубина 321,4—325,6 м).

Геологический возраст. Вид имеет очень широкое распространение. Вааген, проследивший его развитие, изображает разновидности из промежутка верхний триас — валанжин. Описываемая разновидность (expansa) установлена Филлипсом в оксфорде Англии. На Шпицбергене она определена из нижнего кимериджа. В описываемом районе ее вероятный возраст — валанжин.

### Род Aucella Keyserling, 1846

#### Aucella lata Trautschold

Табл. XVI, фиг. 6 a, б

Trautschold. Couche de Galiowa, стр. 344, табл. VII, 1860. Aucella lata фиг. 8, 9 (?). 1901. Aucella impressae Ротреск j. Aucellen im fränkischen Jura, стр. 20, табл. IV,

фиг. За, в.

1908. Aucella pompeckji Соколов. О древнейших ауцеллах, стр. 385, фиг. 1, 2. 1912. Aucella lata Соколов. Оригиналы и паратипы К. Ф. Рулье и Г. А. Траутшольда, стр. 113, табл. 3, фиг. 1, 2, 3, 4 поп 1888. Aucella bronni var. lata Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, табл. 1, фиг. 10-11.

Довольно хорошо сохранившаяся правая створка на грязно-сером песчанике из скв. 12-Р (глубина 707,8—728,1 м).

Размеры в мм: 11,5 пр.—10,5 (0,91) 1.

Правая створка слабо, но равномерно выпуклая, почти круглая, с плавно округленными передним и нижним краями и с выпрямленным (в верхней части) задним краем. Макушка едва выдается над замочным краем. Хорошо выражено заднее ушко.

На поверхности ядра сохранились остатки тонкого раковинного слоя с тончайшими концентрическими струйками, но без радиальной скульптуры. На ядре с трудом обнаруживаются признаки радиальной струйчатости. Это подтверждает мнение Д. Н. Соколова (1. с., 1912) о принадлежности рассматриваемого вида не к группе Aucella bronni, а к группе Aucella mosquensis Buch (A. pallast Кейзерлинга и Соколова).

История изучения этого вида изложена в позднейший из упомянутых работ Д. Н. Соколова.

Описываемый экземпляр более всего сходен с ядром правой створки из верхнего келловея р. Усы [49, табл. 3, фиг. 4].

<sup>1</sup> О порядке цифр, представляющих размеры ауцелл см. выше — на стр. 23.

Геологический возраст. Средний (?) келловей, верхний келловей — нижний оксфорд в Оренбургской области, в Подмосковном крае и в бассейне р. Печоры.

#### Aucella cf. bronni (Rouillier)

Табл. XVII, фиг. 1a, б

1848. Buchia bronni Rouillier. Etudes progressives, табл. Д. фиг. 4 1888. Aucella bronni Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 6, табл. 1, фиг. 1-7

Представители группы A. bronni отличаются от всех других ауцелл характерной скульптурой, состоящей из пересечения концентрических ребер с тонкими радиальными струйками. Эта особенность дает возможность узнавать группу даже в тех случаях, когда не сохраняются очертания раковин, что, как правило, наблюдается почти во всех материалах, извлеченных с большой глубины с помощью бурения. В немногих случаях сохраняется общая форма раковины, что дает возможность делать видовые определения.

К выше отмеченному виду могут быть отнесены (условно со знаком cf.): 1) ядро левой створки из скв. 10-Р (глубина 1341,1—1347,4 м), с обрывками раковинного слоя, с хорошо сохранившейся радиальной скульптурой из тонких и частых линий.

Размеры: 20,5 л — 14 (0,68).

2) Несколько смятых ядер и плохих отпечатков с той же глубины скв. 10-Р.

Геологический возраст. Aucella bronni (Rouill.) распространена от верхнего оксфорда до верхнего кимериджа средней и северной части Русской платформы, а также в нижнем и, особенно, верхнем оксфорде бассейна р. Урала, в нижнем и верхнем оксфорде Арктической области, в оксфорде — кимеридже бассейна р. Колымы и Дальнего Востока. Вне СССР — верхний оксфорд и нижний кимеридж Шпицбергена и Аляски. На Енисее A. cf. bronni встречена в нижнем кимеридже.

#### Aucella cf. aviculoides Pavlov

Табл. XVII, фиг. 2, 3

1907. Aucella (?) aviculoides Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, табл. 1. фиг. 1

Остатки раковинного слоя, раздавленного на черном прекрасно передают характерную для вида скульптуру из концентрических пологих складок, пересекающихся с тончайшими радиальными струйками. На некоторых отпечатках хорошо заметна особенность, указанная А. П. Павловым: радиальные струйки меняют свое направление в месте пересечения их с концентрическими линиями. Кроме остатков раковинного слоя, хорошо сохранилась маленькая правая створка, видимая с внутренней стороны, с сильно развитым задним ушком (фиг. 2).

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 653,0—660,0 м). Геологический возраст. По А. П. Павлову, А. aviculoides встречается в зоне Cardioceras alternans Чкаловской юры; в современном понимании это может соответствовать верхнему оксфорду или нижнему кимериджу. В скв. 12-Р A. aviculoides встречены в отложениях нижнего кимериджа.

## Aucella ex gr. bronni (Rouillier)

Представлена обломанным ядром правой створки с несколько заостренным нижнезадним углом. Характерной для группы радиальной видно, может быть, из-за потертости экземпляра. скульптуры не 54

На том же куске породы сохранился плохой отпечаток ауцеллы с прекрасно видимой сеткой, состоящей из пересечения концентрических и радиальных линий. На этом мы основываем и определение описываемого ядра. Помимо этих двух экземпляров, имеется еще несколько обломков, по признаку скульптуры относимых нами к группе bronni.

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 1242,1—1248,2 *м*;

1341.1 - 1347.4 m; 1362.4 - 1368.4 m).

#### Aucella sp. indet. (ex gr. mosquensis Buch)

Из нескольких плохо сохранившихся отпечатков правых и левых створок лучше других сохранились два молодых экземпляра — отпечатки правых створок.

По слабой выпуклости последних, хорошо развитому у них крылу и округло-расширенной передней части (под макушкой) можно предпо-

ложить, что экземпляры относятся к группе A. mosquensis Buch.

Это соответствует положению рассматриваемых остатков в разрезе — так как горизонт с глубины 1195,5—1201,9 м относится, по-видимому, к нижнему волжскому ярусу.

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 1195,5—1201,9 м).

### Aucella cf. terebratuloides Lahusen

1888. Aucella terebratuloides Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 18, табл. IV, фиг. 4—11
1907. Aucella terebratuloides Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 60, табл. V, фиг. 4—13

Возможно, что к этому виду относятся три раздавленных ядра: два ядра левых створок, и одно — правой створки. Последняя имеет сходство с типом Лагузена, изображенным на фиг. 11 (l. с.). Левые створки ближе к формам, изображенным А. П. Павловым на табл. V, фиг. 4—6 и 10а.

#### Размеры (в мм)

Скв. 12-Р	$28\pi - 25(0.89)$
Скв. 12-Р	$25\pi p - 19(0,76)$
Скв. 10-Р	38л —29(0,76)
Павлов 1. с. табл. V, фиг. 10a	$30\pi - 22(0,73)$
Лагузен 1. с. табл. IV, фиг. 11	$29\pi p - 22,5(0,77)$

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 513,5—519; 473,2—480,0 м); скв. 10-Р (глубина 837,2—844,5 м).

Геологический возраст. A. terebratuloides распространена от верхов нижнего волжского яруса до среднего валанжина включительно. Наибольшее распространение наблюдается в зоне Tollia stenomphala (нижний валанжин) Русской платформы, Крыма, Мангышлака, Новой Земли, Северной и Северо-Восточной Сибири. Вне СССР: Земля короля Карла, Шпицберген, Северная Норвегия (Андо), Англия, Аляска, Калифорния. В скв. 10-Р и 12-Р в нижнем валанжине.

## Aucella sp. indet. (? cf. andersoni P a v l o v)

#### Табл. XVII, фиг. 5

Две маленькие правые створки плохой сохранности, с поврежденным раковинным слоем, по своим очертаниям напоминают *A. andersoni*, изображенную А. П. Павловым [90] на табл. IV, фиг. 10—12.

Очертание створок треугольно-овальное. Макушки мало выдающиеся, не заостренные. Передний край плавно округленный, постепенно переходящий в нижний край. Задний — несколько спрямлен. Наибольшая щирина створки находится посередине.

#### Размеры (в мм)

M естонахождение. Скв. 9-Р (глубина 515,6—518,0 м).

Геологический возраст. По А. П. Павлову, от верхнего волжского яруса до зоны Tollia stenomphala нижнего валанжина; в скв. 9-Р вероятный возраст — валанжин.

## Aucella sp. indet (? cf. volgensis Lahusen)

Табл. XVII, фиг. 10

Три крупных и слабо выпуклых экземпляра, представленных очень плохими обломками и отпечатками. Можно лишь догадываться о принадлежности этих экземпляров к виду Aucella volgensis, так как этот вид достигает на севере наибольших размеров (длина A. volgensis из коллекции С. И. Киселева с р. Попигай — 98 мм), а описываемые экземпляры как раз больших размеров. На одном из отпечатков части левой створки сохранился почти прямой задний край (до 60 мм длиною), что тоже может указывать на A. volgensis.

Местонахождение. Скв. 8-Р (глубина 497.3—498.4 м). скв. 12-Р

(глубина 490,7—500,3 м), скв. 94 (глубина 317,1—321,4 м).

Геологический возраст. A. volgensis распространена в нижнем валанжине (главным образом в зоне Paracraspedites spasskensis) и в низах среднего валанжина Северного Урала, Северной и Восточной Сибири, Северного Кавказа, Мангышлака и Копет-Дага. Вне СССР — нижний валанжин Шпицбергена и Северной Норвегии (Андо), а также неоком Англии.

На рр. Анабаре и Попигае крупные представители этого вида найдены в нижнем валанжине. Описываемые экземпляры A. volgensis встре-

чены в нижнем валанжине.

## Aucella subinflata Pavlov

Табл. XVII, фиг. 8

1888. Aucella terebratuloides Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, табл. IV, фиг. 2 и 3 1907. Aucella subinflata Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 67, табл. VI, фиг. 1-4

Ядро левой створки имеет сходство с A. subinflata, изображенной A.  $\Pi$ .  $\Pi$ авловым на фиг. 1 a и 4 a (1. c. taбл. VI)). От левых створок, изображенных там же (фиг. 2 а и 3 а) описываемая форма отличается меньшей шириной, более вытянутой примакушечной частью и более суженным и округлым нижним краем. Этими же признаками описываемая форма отличается и от Aucella terebratuloides Lah. — формы, изображенной у И. Лагузена на фиг. 2 и 3 (см. синонимику) и относимой А. П. Павловым к A. subinflata.

Вид A. subinflata, по мнению А. П. Павлова, является промежуточной формой между A. inflata Тоиlа и A. terebratuloides var. angulata Раvlov. От первого, как указывает А. П. Павлов, A. subinflata отличается менее вздутой раковиной и слабее развитой макушкой правой створки; от второго — более вздутой левой створкой и ее передним краем более закругленным, чем у A. terebratuloides.

Описываемая форма очень напоминает A. terebratuloides, изображенную Лагузеном на фиг. 4 и 10 (табл. IV), и совсем не похожа на A. inflata Lah.

#### Размеры (в мм)

Местонахождение. Скв. 9-Р (глубина 515,6—518,0 м).

Геологический возраст. От верхней части нижнего волжского яруса (зона Epivirgatites nikitini) до нижнего валанжина (?). В скв. 9-Р — ? валанжин.

### Aucella cf. uncitoides Pavlov

#### Табл. XVII, фиг. 6, 7

1888. Aucella terebratuloides Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 19, фиг. A, B 1907. Aucella uncitoides Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 61, табл. V, фиг. 14, 15

Вид представлен тремя разрозненными ядрами двух правых и одной левой створок. Левая створка имеет грушевидное очертание, выпуклая, с сильно вытянутой и суженной макушкой. Нижний край ее имеет форму почти правильного полукруга. Передний край в примакушечной части слегка вогнут; задний — полого выпуклый или почти прямой.

Правая створка овального очертания и несколько менее выпуклая, чем левая. Макушка мало выдающаяся. Передний край под макушкой слегка вогнут; задний — равномерно округлый. Ядра имеют слабо выра-

женную концентрическую скульптуру.

#### Размеры (в мм)

Описываемых экземпляров....... 27 л —18(0,67) Павлов (1. с.), табл. V, фиг. 15a . . . . 45 л -29(0,64)фиг. 15*b* . . . . . . . 38 пр—29,5(0,78)

Описываемые экземпляры (табл. XVII, фиг. 6, 7) отличаются от типа [89, табл. V, фиг. 15] более суженной макушкой на левой створке и значительно меньшей толщиной. Последнее, вероятно, вызвано некоторой раздавленностью описываемых экземпляров.

Местонахождение. Скв. 6-Р (глубина 539—544 м); скв. 10-Р

(глубина 837,2-844,5 м).

Геологический возраст. A. uncitoides Раvl. встречается в среднем валанжине Русской платформы, Северной и Восточной Сибири, а также в нижнем валанжине (?) Северного Урала. Единичные экземпляры попадаются в валанжине Крыма и Копет-Дага. Вне СССРваланжин Шпицбергена и Калифорнии.

В скв. 6-Р и 10-Р — валанжин (нижний или средний).

## Aucella fischeriana (Orbigny)

#### Табл. XVII, фиг. 4

1945. Avicula fischeriana Orbigny in Murchison, Verneuil, Keysreling. Géol. de la Russie d'Europe, vol. II, стр. 472, табл. XLI, фиг. 8, 9, 10
1888. Aucella fischeriana Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 15,

табл. II, фиг. 14—20 1907. Aucella fischeri Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 58, табл. IV, фиг. 15—19

Довольно хорошо сохранившееся ядро правой створки (с поврежденной примакушечной частью) овального очертания и суживающееся к макушке. Задний край в верхней части почти прямой. Раковина очень слабо выпуклая, почти плоская. По очертаниям экземпляр близок к типу

57

И. Лагузена [28, табл. II, фиг. 15], но несколько шире, что может быть связано с раздавливанием.

Размеры в мм: 36 пр. 26 (0,72).

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 546,2—552,9 м).

Геологический возраст. Первые представители вида изрестны из зоны Virgatites virgatus нижнего волжского яруса. Наибольшее распространение вида наблюдается в верхнем волжском ярусе, реже вид встречается в нижнем валанжине Русской платформы, Мангышлака, Северной и Северо-Восточной Сибири. Вне СССР — встречен в нижнем валанжине (?) Северной Норвегии (Андо) и Шпицбергена. Описываемый экземпляр встречен вместе с Dorsoplanites (?) sp. indet., т. е. в нижнем волжском ярусе.

## Aucella ex gr. fischeriana (Orbigny)

Табл. XVII, фиг. 9

В светло-сером алевролите встречено раздавленное, но в остальном довольно хорошо сохранившееся полное ядро *Aucella*, по очертанию и скульптуре напоминающее *A. fischeriana* у Д. Н. Соколова [46, табл. II, фиг. 8] из нижнего валанжина р. Ижмы.

Mестонахождение. Скв. 9-Р (471,4—475,3 м) вместе с A. ex gr. keyserlingi, Astarte sp. nov., Lima consobrina Orb. в отложениях

валанжина.

## Aucella cf. keyserlingi Lahusen

Табл. XVIII, фиг. 2a, б

1888. Aucella keyserlingi Лагузен. Ауцеллы, встречающиеся в России, стр. 21, табл. IV, фиг. 18—23
1907. Aucella keyserlingi Раvlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 62, табл. V, фиг. 17—19

Вид представлен ядром одной крупной левой створки длиною 59 мм. Ввиду повреждения створки соотношение размеров мы даем по линиям

роста: 51  $\pi$ —40(0,78).

По общему очертанию описываемый экземпляр похож на форму, изображенную И. Лагузеном на табл. IV, фиг. 18-19 (l. c.), но отличается от последней несколько большей косиной. Может быть, это связано с перекашиванием раковины от раздавливания. В этом отношении описываемый экземпляр напоминает A. aff. crassa у Д. Н. Соколова [106, табл. II, фиг. 5a], отличаясь, однако, от последней формы значительно меньшей вздутостью.

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 837,2—844,5 м).

Геологический возраст. A. keyserlingi Lah. распространена в нижнем и среднем валанжине Русской платформы, Мангышлака, Северной и Восточной Сибири, Новой Земли, а также в готериве Кавказа. Вне СССР — обнаружены в валанжине Шпицбергена, Земли короля Карла, Северной Норвегии (Андо), Восточной Гренландии.

В скв. 10-Р нижний валанжин.

## Aucella ex gr. keyserlingi Lahusen

Табл. XVIII, фиг. 3, 4

Три левых створки (ядра с обрывками раковинного слоя) сохранили общие очертания и скульптуру, однако, сильно раздавлены, что затрудняет определение до вида. Раковина почти равносторонняя (линия наибольшей длины разделяет раковину почти на две равные части), с полого округлым нижним краем и суженной примакушечной частью. По этим признакам, а также по размерам описываемые экземпляры сходны 58

с Aucella keyserlingi Lah., меньшая же ширина раковины может быть связана с раздавливанием. По малой выпуклости и вытянутости в длину экземпляры, особенно больший (табл. XVIII, фиг. 3) напоминают также A. spasskensis Pavl. (l. с., табл. IV, фиг. 20), однако, последний вид отличается несколько более косой и неравносторонней раковиной.

Размеры (в мм)

Табл. XVIII, фиг. 3 Табл. XVIII, фиг. 4  $32 \pi - 23(0,72)$ 51  $\pi$ -35(0,69)

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 513,5—519,0 м) вместе с Paracraspedites cf. spasskensis Nik.; скв. 9-Р (глубина 471,4-475,3 м).

Геологический возраст. Группа A. keyserlingi характерна

для валанжина — нижнего и среднего.

В скв. 12-Р ауцеллы заключаются в нижнем валанжине; в скв. 9-Р в нижнем или среднем валанжине.

#### Aucella aff. tolli Sokolov

### Табл. XVIII, фиг. 5

Ядро правой створки с макушкой, обломанной так, что длину раковины можно измерить только по реставрации.

Размеры (в мм): 43 пр — 39(0,91) — 10(0,23).

От A. tolli описываемая форма отличается относительно меньшей шириной и несколько более суженной примакушечной частью. Из-за повреждения макушки точное определение невозможно (макушка и верхняя часть заднего края срезаны). Очертание раковины почти в виде круга с плавным переходом от переднего края к нижнему. Поверхность под макушкой вдавленная. Раковина почти прямая. От A. bulloides отличается вогнутостью поверхности под макушкой и меньшей вздутостью.

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 895,0—897,2 м).

Геологический возраст. Aucella aff. tolli Sok. встречена в нижнем валанжине.

### Aucella cf. crassa Pavlov

#### Табл. XVIII, фиг. 1

1907. Aucella crassa Pavlov. Enchaînement des aucelles et aucellines, стр. 69, табл. VI, фиг. 7, 8, 9
1908. Aucella crassa Sokolov. Ueber Aucellen aus dem Norden und Osten von Sibirien, стр. 12—13, табл. II, фиг. 5

Вид представлен левой створкой с почти полностью сохранившимся

раковинным слоем.

Раковина почти прямая, плавно очерченная, с выдающейся примакушечной частью, покрытая хорошо выраженными концентрическими реб-

По общему очертанию и размерам описываемый экземпляр весьма сходен с типом А. П. Павлова (l. с.), табл. VI, фиг. 7, а также с экземпляром из Северной Сибири, изображенным Д. Н. Соколовым (1. с.) на

табл. II, фиг. 5.

Существенным отличием от упомянутых экземпляров является значительно меньшая толщина створки. Может быть, это связано с раздавливанием описываемого экземпляра (последнее обстоятельство влечет за собой условность определения).

#### Размеры (в мм)

Описываемый экземпляр . . . . . . 41 л -32(0,76)-12(0,29) Павлов (1. с.), табл. VI, фиг. 7a . . .  $43,5\pi-34,5(0,79)-21(0,48)$  Соколов (1. с.), табл. II, фиг. 5a . . . 53 л -42(0,79)-25(0,47)

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 513,5—519,0 м), вме-

сте с Paracraspedites cf. spasskensis.

Геологический возраст. A. crassa распространена от нижнего до верхнего валанжина Русской платформы и Северной и Восточной Сибири. Вне СССР — встречена в валанжине Аляски, Калифорнии и Северной Норвегии (Андо).

## Aucella aff. crassa Pavlov

1908. Aucella aff. crassa Sokolov. Ueber Aucellen aus dem Norden und Osten von Sibirien, стр. 12—13, табл. II, фиг. 4 а, b, с

Раздавленное ядро правой створки с обломанной макушкой. Полный экземпляр достигал в длину более 30 мм. По сохранившейся концентрической скульптуре видно, что полный экземпляр обладал слабо скошенной и плавно округленной правой створкой. По этому признаку он очень сходен с фиг. 4 b на табл. II у Д. Н. Соколова (l. с.). Последняя форма нередко встречается в коллекциях севера Сибири; она заслуживает выделения в новый вид. Другая характерная особенность этой формы — значительная толщина раковины — на описываемом экземпляре не выражена, так как экземпляр раздавлен. Поэтому определение является условным.

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 837,2—844,5 м).

Геологический возраст. Д. Н. Соколов относил северосибирские виды A. tolli, A. crassa, A. aff. crassa (1. с. табл. II, фиг. 4) к зоне Tollia stenomphala. Изучение обширных сборов И. Е. Ширяева и М. С. Шлейфера (из бассейна Анабара, с Юго-Восточного Таймыра и с о-ва Бегичева) показало, что упомянутые виды здесь встречаются в среднем и верхнем валанжине. В скв. 10-Р A. aff. crassa Раvlov встречена вместе с A. cf. terebratulotdes, A. cf. uncttoides, A. cf. keyserlingi в горизонте, относящемся к верхам нижнего валанжина или к среднему валанжину.

# Aucella sp. indet. (? cf. sublaevis keyserling)

Сильно раздавленное ядро маленькой правой створки с несомненными признаками рода — по общему очертанию и по тонкой и частой концентрической скульптуре может быть сравнено с «Aucella aff. sublaeuls» и Д. Н. Соколова [46, табл. III, фиг. 5].

Размеры в мм: 14 пр — 11 (0,78).

Сохранность раковины такова, что видовое определение даже условное (cf.), можно сделать лишь исходя из того, что на том же уровне встречен Polyptychites stubendorffi (указывающий на верхний валанжин).

Местонахождение. Скв. 1-Р р. Яковлевой (глубина 2306,4—

2316,2 m).

## Род Inoceramus Sowerby, 1819

## Подрод Mytiloides Brongniart, 1812

Inoceramus (Mytiloides) aff. quenstedti Pčelincev

Представлен несколькими экземплярами плохой сохранности. Раковина умеренно вздутая, вытянутая в высоту, слабо скошенная, с коротким замочным краем. Задний край спрямлен. Передний и нижний края округлые и плавно соединены друг с другом. Наибольшая длина их не превышает 7 мм, ширина 9 мм. Скульптура состоит из тонких концентрических линий, сильнее заметных на теле раковины и ослабленных на задней части, образующей как бы пологое крыло.

Описываемые экземпляры более всего сходны с *Inoceramus quenstedti* Рčel. Это название было введено В. Ф. Пчелинцевым для *Ino-*

ceramus gryphoides Q u. [96, стр. 260, табл. 37, фиг. 11]. От последнего описываемые экземпляры отличаются более округлым передним краем у макушки и вершинным углом более 90° (у экземпляров Квенштедта он близок к 90°), а также значительно меньшими размерами. Inoceramus gryphoides [65, стр. 109, табл. 115, фиг. 2] отличается от описываемых форм вогнутым передним краем.

Местонахождение. Скв. 8-P (глубина 1210,0—1216,8 м).

Геологический возраст. Inoceramus (Mytiloides) quenstedti встречается в тоарском и ааленском ярусах Германии, Мадагаскара и Кавказа. Описываемые формы обнаружены в отложениях верхнего лейаса.

Inoceramus (Mytiloides) aff. amygdaloides Goldfuss

Представлен несколькими довольно крупными экземплярами. Наибольшая длина их доходит до 18 мм, ширина 9 мм, есть экземпляры и меньших размеров: с наибольшей длиной 9 мм и шириной 5,5 мм.

Раковина угловато-овальная, покрытая концентрической скульптурой. Примакушечная часть раковины несколько приподнята и на отпечатках виден пережим, отделяющий примакущечную часть от более взрослой части раковины. От Inoceramus amygdaloides Goldf. [65, стр. 121, табл. 115, фиг. 4] описываемые экземпляры отличаются тем, что у них: 1) передний край слабо вогнутый (у вида Гольдфуса он сильно вогнут); 2) угол у вершины описываемых экземпляров несколько больше, чем у Inoceramus amygdaloides Goldf.; 3) описываемые экземпляры обладают меньшей толщиной, что может быть связано с раздавливанием в глинистых породах. Зато косина раковин описываемых экземпляров и у вида Гольдфуса почти одинакова. От Inoceramus quenstedti Pčel. описываемые формы отличаются вершинным углом, который равен или больше 90°, и большей косиной раковины. У Inoceramus aff. quenstedti Р č е 1. из скв. 8-Р скульптура сильнее выражена на средней части раковины и слабее на ушке, у рассматриваемых экземпляров такое различие не наблюдается.

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 1069,0—1075,6 *м*).

Геологический возраст. Inoceramus amygdaloides Goldfuss встречается в тоаре и аалене Северного Кавказа, Крыма, в бассейне р. Вилюя, в Англии и Германии. Описываемая форма обнаружена в аалене.

## Род *Lima* Bruguière, 1797

Lima consobrina Orbigny

Табл. ХХ, фиг. 3

1845. Lima consobrina Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling. Géologie de la Russie d'Europe, vol. II, стр. 477, табл. XLII, фиг. 5, 6, 7 1944. Lima consobrinoides sp. nov. (aff consobrina Оть.) Бодылевский. Морской

мел Урала, стр. 285 1845. Lima consobrina Orbigny. Paléontologie française, Terrains créstacés, III, Lamellibranchia, стр. 556, табл. 422, фиг. 4—7

Вид представлен многочисленными экземплярами. Имеются три небольших деформированных ядра с остатками раковинного слоя и обломанными краями; одно большое ядро, несколько деформированное, с хорошими отпечатками обеих створок и несколько обломанных ядер и их отпечатков.

В зависимости от размеров, степени и направления давления экземпляры имеют форму либо овальную, либо косо-овальную, удлиненную, либо треугольно-овальную. Ушко сохранилось только на одном из ядер. Вершинный угол у всех экземпляров меньше 90° (более точного измерения из-за перемятости форм провести нельзя). У экземпляра Орбиньи вершинный угол 75°. Скульптура состоит из хорошо выраженных радиальных ребер с округлым профилем, в количестве от 13 до 18. Межреберные промежутки почти в два раза шире самих ребер. У мелких форм промежутки между ребрами по ширине равны самим ребрам. На некоторых экземплярах можно различить концентрические линии нарастания, подобные изображенным у Орбиньи. Передние края створок почти у всех экземпляров прямые или несколько вогнутые; задние — слегка выпуклые. Макушки заостренные и выдающиеся.

Размеры (в мм)

Длина . . . | 24 Высота . . . | 40(1,67) | 17 25(1,47) | 7,5 10(1,33)

Интересно, что Орбиньи в одном и том же году описал и изобразил под одним и тем же названием два совершенно разных вида: один — в Paléontologie française из туронских отложений Франции, а другой — в Géologie de la Russie d'Europe из верхней юры (из «оксфорда», по Орбиньи, т. е. по-видимому, из верхнего волжского яруса окрестностей Москвы (с. Хорошово).

Насколько известно, до сих пор эта ошибка никем не была замечена. По правилам номенклатуры одно из этих названий должно быть отброшено. Выбрать, какое из них должно быть оставлено, мы могли бы только, зная время опубликования каждого из двух названий в пределах 1845 г.

В русской литературе название *Lima consobrina* употреблялось после Орбиньи всеми авторами, имевшими дело с видом из верхнеюрских и нижнемеловых отложений России [6, стр. 106]. Мы считаем, поэтому нецелесообразным отказываться от вошедшего в привычку названия *consobrina* именно для описываемых верхнеюрской и нижне-

меловой форм.

Если бы оказалось, что название юрской формы было опубликовано позднее, чем верхнемеловой, мы должны были бы отбросить для юрского и нижнемелового вида название consobrina. В этом случае надо было бы иметь в виду, что фактически новое название (consobrinoides) было предложено для этой же формы В. И. Бодылевским в 1944 г. (см. синонимику), в списках определений верхневаланжинской фауны Северного Урала. Дальнейшее изучение валанжинских пелециподовых фаун Северной Сибири показало, что отличия этого «нового» вида от описанного Орбиньи верхнеюрского вида consobrina настолько несущественны и непостоянны, что автор вида «consobrinoides» перестал пользоваться новым названием, отнеся его в синонимику L. consobrina Orbigny.

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 490,7—500,3 м), скв. 9-Р (глубина 466,9—471,4 м; 493,9—498,5 м), скв. 94-К (глубина 332,8—336,2 м; 395,5—400,1 м), скв. 98-К (глубина 310,7—316,2 м).

Геологический возраст. На русской платформе описываемый вид встречается в верхнем волжском ярусе и в рязанском горизонте нижнего валанжина. Сведения о нахождении его на р. Клязьме в слоях с Simbirkites aff. decheni R о е т., т. е. в готериве или барреме [36, стр. 73] требуют проверки. На Северном Урале вид встречается в верхнем валанжине, в Северной Сибири — во всем валанжине, преимущественно в верхнем. В описываемых скважинах — в валанжине.

# Род Pecten Müller, 1776

Pecten aff. subulatus Goldfuss

Табл. ХІІІ, фиг. 2

Вид представлен ядром левой створки. Раковинный слой сохранился только по самому краю передней части. Форма овальная, уплощенная; 62

у макушки, в передней части несколько вздутая. На ядре отпечатков радиальных ребер нет, на остатках раковинного слоя по переднему краю заметны радиальные ребра. В лупу видно, что они пересекаются тонкими концентрическими линиями нарастания. Переднее ушко закрыто породой. Заднее ушко короткое, со слабо закругленным слегка приподнятым краем. По очертаниям описываемый экземпляр сходен с типом Гольдфуса (1. с., табл. 98, фиг. 12), но не ясно, сосредоточена ли у типа радиальная скульптура только в передней части раковины или она простирается по всей раковине. В описании у Гольдфуса указаний на этот счет нет. Сравнение с Pecten subulatus Goldf. из коллекции И. Е. Ширяева [1950, обн. 341, обр. 3] показывает, что это, несомненно, один и тот же вил.

> Размеры (в мм) Длина . . . | 27 Высота . . . | 34(1,26)

Местонахождение. Скв. 8-Р (глубина 1362,5—1366,5 м).

Геологический возраст. По Гольдфусу, Pecten subulatus встречается в лейасе; на Анабарско-Хатангском междуречье (коллекция И. Е. Ширяева) этот вид встречен на одних плитках с Amaltheus margaritatus Montf. и Myophoria laevigata Alb., т. е. с типичной среднелейасовой фауной. В скв. 8-Р в среднем лейасе вместе с Harpax cf. laevigatus (Orb.).

### Подрод Camptonectes Agassiz, 1864

### Pecten (Camptonectes) cf. lens Sowerby

1844. Pecten lens Goldfuss. Petrefacta Germaniae, стр. 49, табл. 91, фиг. 3 1845. Pecten lens Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling, Géologie de la Russie d'Europe, vol. II, стр. 467, табл. XLII, фиг. 1, 2 1858. Pecten lens Quenstedt. Der Jura., стр. 432, табл. IX, фиг. 3, 4 1930. Camptonectes lens Arkell. A. monograph of british corallian Lamellibranchia, стр. 94, табл. VII, фиг. 1; табл. IX, фиг. 4—7

Вид представлен двумя экземплярами: неполным отпечатком правой створки и небольшим ядром с остатками раковинного слоя. Отпечаток имеет овальную форму и очень похож на экземпляры, изображенные Гольдфусом и Аркеллом (см. синонимику).

В лупу видны тонкие, многочисленные концентрические струйки, радиальными линиями, пересекающиеся с еще более тонкими в результате дает сеточную скульптуру, характерную для

Camptonectes.

На переднем ушке (заднее не сохранилось) видна только концент-

рическая скульптура.

Второй экземпляр представлен ядром косоовального очертания. Ушки не сохранились. На остатках раковинного слоя хорошо видна скульптура, состоящая из дихотомически разветвленных радиальных ребер, перекрещивающихся с концентрическими линиями.

Размеры (в мм)

İ	Отпечатка	Ядра
Длина	31,5 31 (0,98) около 100°	13 15(1,15) более 90°

Местонахождение. Скв. 10-Р (глубина 1341,1—1347,4 м),

скв. 12-Р (глубина 671,0—679,8 м).

Геологический возраст. Camptonectes lens Sow., по Гольдфусу, распространен в оолите (т. е. в средней юре). По Орбиньи, этот вид встречен в оксфорде окрестностей Москвы (с. Хорошово) и 63

в оксфорде Франции. По Аркеллу, в Англии Camptonectes lens встречается в оксфорде. А. А. Борисяк и Е. В. Иванов (1917), указывают на более широкое вертикальное распространение вида, а именно от байоса до кимериджа. В скв. 10-Р *Camptonectes lens* найден совместно с *Amoe*boceras (Euprionoceras) cf. kochi Spath в слоях нижнего кимериджа; в скв. 12-Р вместе с Amoeboceras (Amoebites) в нижнем кимеридже.

## Подрод Entolium Меек, 1864

Pecten (Entolium) cf. nummularis Orbigny

Табл. XIX, фиг. 1, 2

1845. Pecten nummularis Orbigny in Murchison, Verneuil, Keyserling. Géologie de la Russie d'Europe, стр. 475, табл. XLI, фиг. 20—23
1931. Pecten (Entolium) nummularis Sokolov und Bodylevsky. Jura- und Kreidefaunen von Spitzbergen, стр. 51, табл. VIII, фиг. 1
1936. Entolium nummularis Spath. Upper Kimmeridgian and Portlandian of C. Leslie, стр. 103, табл. 41, фиг. 9—10; табл. 42, фиг. 11

Вид представлен двумя прекрасно сохранившимися створками правой и левой, расположенными на разных сторонах плитки, но одинаковых размеров (т. е., может быть, это створки одного и того же экземпляра). Ушки (и переднее и заднее) одинаково маленькие, треугольной формы. Углубления, отграничивающие основание ушек от тела раковины, ясно выражены. Раковинный слой толстый и сохранился хорошо только на правой створке. Скульптура этой створки состоит из грубых, плоских концентрических ребер, правильно чередующихся с промежутками, которые по ширине чуть уже самих ребер. Под лупой можно различить в промежутках тонкие концентрические линии. Общее число ребер достигает 31 при высоте раковины в 40 мм (число ребер у типа Орбиньи 23). Ушки также покрыты широкими ребрами. Левая створка имеет раковинный слой только на ушках, в примакушечной части, причем, судя по этим остаткам, скульптура на ушке представлена концентрическими ребрами, а поверхность самой раковины гладкая. Это подтверждается еще и тем, что отпечаток левой створки тоже гладкий.

#### Размеры (в мм)

											Табл. XIX, фиг. 1	Тип Орбиньи (по тексту)
Длина											39	40
высота Вершин	HE	ІЙ	У	го	Л	:	:	:	:	:	39 40(1,02) около 100°	40(1,00) 100°

Сравнение. Описывая скульптуру раковины, Орбиньи ограни-«раковина украшена правильно расставленными чивается указанием: концентрическими бороздками, между которыми имеются еще очень мелкие струйки нарастания, видимые только в лупу». Рисунки у Орбиньи (см. синонимику) вполне соответствуют этому описанию.

Описываемые экземпляры обнаруживают признаки, не отмеченные автором вида, и остается под вопросом, объясняется ли это краткостью описания и неточностью рисунков (как известно, всегда у Орбиньи идеализированных) или отсутствием этих признаков у типа Орбиньи. В последнем случае енисейские экземпляры должны бы были быть выделены под другим названием.

Эти отличия следующие:

1) левая створка описываемых экземпляров, в отличие от правой, гладкая, блестящая, покрытая лишь тончайшими линиями нарастания (на фиг. 21 у Орбиньи показана одинаковая скульптура обеих створок);

2) скульптура правой створки не остается постоянной; ее характер меняется с ростом раковины. Вблизи макушки концентрические ребра 64

уплощены и разделены такими же плоскими и такой же ширины межреберными понижениями (бороздками). На расстоянии около 15—20 мм от макушки (считая по средней линии раковины) ребра становятся значительно более широкими, чем разделяющие их бороздки; на этой стадии, сохраняющейся до конца роста, иногда появляется неправильность в профиле ребер, напоминающая сложный профиль, изображенный у Орбиньи на фиг. 23.

Местонахождение. Скв. 12-Р (глубина 423,5—429,8 м).

Геологический возраст. Орбиньи описал вид из «оксфордских» песчаников окрестностей Москвы (с. Хорошово). По-видимому, это верхний волжский ярус. На севере Урала рассматриваемый вид встречен в верхнем волжском ярусе и верхнем валанжине; в Восточной Гренландии — в нижнем волжском ярусе; на Шпицбергене вид описан из оксфорда и нижнего волжского яруса.

Описываемый экземпляр встречен в отложениях валанжина.

## Pecten (Entolium) aff. nummularis Orbigny

Табл. XIX, фиг. 3

В светло-сером алевролите скв. 2-Р (глубина 475—480,3 м) две довольно хорошо сохранившиеся створки, правая и левая, налегающие сдна на другую, принадлежат, по-видимому, одному и тому же экземпляру.

Размеры: длина 43 мм; высота 43 мм.

Обе створки слабо выпуклы, левая несколько более, чем правая. На правой створке хорошо сохранились ушки, из которых переднее имеет слабый вырез в месте соединения с остальной раковиной; заднее ушко плавно соединяется с задним краем раковины. Скульптура — по типу, описанному выше для P. cf. nummularis O r b.

Поверхность левой створки блестящая, покрытая тончайшими и густо расположенными концентрическими линиями; некоторые из них, через правильные промежутки, выражены сильнее. В задней части створки на поверхности сохранившегося здесь раковинного слоя заметны 4—5 очень слабых радиальных ребер — складок, идущих от макушки вдоль верхней части заднего края. Эта особенность, до сих пор не отмеченная для представителей вида nummularis, заставляет выделить описываемую форму под названием «aff. nummularis». Несомненно, что эта форма очень близкая к вышеописанным Pecten cf. nummularis, и, возможно, что ее отличия связаны с исключительно хорошей сохранностью описываемого экземпляра.

Геологический возраст. В 30 м ниже горизонта с описываемой формой встречен *Polyptychites* sp. indet.

Таким образом, рассматриваемый горизонт относится к несомненному валанжину— среднему или верхнему.

## Род *Harpax* Parkinson, 1811

Harpax cf. laevigatus (Orbigny)

Табл. XII, фиг. 1; табл. XIII, фиг. 1 и 3

1850. Plicatula laevigata Orbigny. Prodrome; etage liasien, № 216 1869. Harpax laevigatus Dumortier. Etudes paléontologiques du bassin du Rhone, pt. III, стр. 312, табл. XL, фиг. 9 и 10; табл. XLI, фиг. 1 и 2

Две правых створки в конгломерате из крупной гальки в аргиллитовом цементе — из скв. 8-Р (глубина 1364,5—1366,5  $\it m$ ).

5 труды НИИГА, том 93

Табл. XII, фиг. 1а фиг. 3а, б
Наибольшая длина Наибольшая ширина 30(0,70) 40 25(0,62)

Раковина овальная, косая, с частично сохранившимся толстым раковинным слоем. Этот слой может расслаиваться. Там, где сохранилась поверхность раковины, заметны несколько неправильные концентрические линии нарастания.

Замок — наиболее существенный признак для установления рода — не сохранился. Однако на меньшем экземпляре в примакушечной части видны следы двух расходящихся из-под макушки валиков; впереди и

внизу от переднего из них слабо заметен мускульный отпечаток.

По сохранившимся признакам родовое определение удалось провести только потому, что автору хорошо известны многочисленные экземпляры *H. laevigatus* из коллекций И. Е. Ширяева (с Анабаро-Хатангского междуречья). Там они также сохранились в грубом конгломерате.

На плитке алевролита из скв. 14-Р (глубина 1071—1072 м) сохранилась правая створка того же вида: сама створка, видимая с внутренней стороны (табл. XIII, фиг. 3a) и ее внутренний отпечаток (фиг. 3б) с обрывками раковинного слоя. Замок не сохранился.

Геологический возраст. Средний лейас.

# Harpax sp.

#### Табл. XVI, фиг. 3

На плитках темно-серого алевролита вместе с *Pseudomonotis decussata* Goldf. (в скв. 10-Р, глубина 1639,2—1644,6 м) имеются несколько ядер и соответствующие им отпечатки с остатками очень тонкого раковинного слоя.

Лучше сохранились экземпляры:

№ 1 — наиболее крупная левая створка, раздавленная и в примакушечной части разломанная;

№ 2 — левая створка, выступающая примакушечной частью из-под экземпляра № 1;

№ 3 — левая створка;

№ 4 — полный экземпляр (ядро), видимый со стороны правой створки (см. табл. XVI, фиг. 3).

#### Размеры (в мм)

	Nº 1	№ 2	№ 3	№ 4
Длина	16(1,23)	$\frac{1}{7}$	7 9(1,28)	7 10(1,43)
Длина замочного края	5	_		_

Признаки вода — характерные расходящиеся из-под макушки зубы — намечаются очень неясно, и лишь на одном экземпляре ( $\mathbb{N}$  4) на поверхности ядра (правой створки) сохранились остатки двух ясных коротких кардинальных зубов.

Раковина в виде овала, вытянутого в высоту и слабо скошенного. Передний и задний края полого выпуклые и почти параллельные друг другу; передний плавно округлен в спинной части, задний — слабо спрямлен. Макушка приближена к переднему краю. На левой створке она едва заметно поднимается над замочным краем. Поверхность ядер покрыта очень тонкими следами нарастания, повторяющими общее очертание раковины. Лишь под лупой, и только при косом освещении, можно видеть остатки (признаки) игл, покрывавших раковину. Створки слабо

выпуклые, почти плоские. Выпуклость больше у маленьких экзем-

пляров <sup>1</sup>.

Сравнение. По общему очертанию описываемые экземпляры сходны с *H. gibbosus* D и mortier [60, IV, стр. 204, табл. XLV, фиг. 12] из верхнего лейаса бассейна р. Роны. Однако от всех известных представителей этого рода описываемые экземпляры отличаются чрезвычайно тонким раковинным слоем (толщина которого измеряется долями миллиметра). Для сравнения отметим, что у *H. spinosus* из Оленекского района (коллекция К. К. Демокидова) при высоте раковины 16 мм толщина раковинного слоя (на левой створке) достигает 2 мм.

Геологический возраст. В арктической области представители рода *Награх* нередки и могут служить указанием на среднелейасовый возраст; в некоторых районах в этих отложениях они встречаются в большом количестве, притом великолепной сохранности. За пределами среднего лейаса в арктической области *Наргах* до сих пор не были известны, и их находка вместе с *Ps. decussata* в предположительном байосе, более чем в 500 м по разрезу над средним лейасом (установленным в скв. 10-Р также по ? *Награх*) оказалась совершенно неожиданной.

По Дешазо [59] *Награх*, почти исключительно лейасовые, представлены сравнительно небольшим числом видов в среднем лейасе; в верхнем лейасе их уже много меньше, из байоса были определены 1—2

формы.

Можно предполагать, что мы имеем в данном случае вымирающих представителей рода, на что указывают и их малые размеры и необычная для *Награх* утонченность раковинного слоя.

### Род Ostrea Linnè, 1758

### Ostrea plastica Trautschold

Табл. XVII, фиг. 11a, б

1847. Ostrea duriuscula Roullier et Vossinsky. Explication de la coupe géologique, табл. II, фиг. 45 1860. Ostrea plastica Trautschold. Couche jurassique de Galiowa, стр. 339 1867. Ostrea plastica Eichwald. Lethaea rossica, période moyenne, стр. 376

Из пупковой части Dorsoplanites (?) с глубины 546,2—552,9 м в скв. 12-Р вынуто ядро полного экземпляра Ostrea plastica. Его размеры: высота 32 мм, длина 25 мм и толщина 10 мм. Прираставшая (нижняя) створка слабо выпуклая; она сохранила на своей поверхности скульптуру субстрата, т. е. покрыта грубыми концентрическими валиками (отпечатки пупкового шва аммонита) и расположенными между ними радиальными углублениями, несколько изогнутыми (отпечатки ребер аммонита). Верхняя (свободная) створка более вздутая, скульптура на ней почти не сохранилась из-за потертости этой стороны ядра.

От упомянутых в синонимике представителей этого вида, в особенности от экземпляров, изображенных Эйхвальдом, описываемый экземпляр отличается значительно меньшей длиной; мы не придаем этому отличию существенного значения и объясняем его своеобразными (стес-

ненными) условиями роста этой прирастающей формы.

Геологический возраст. По П. А. Герасимову [22], зона Dorsoplanites panderi нижнего волжского яруса, редко — верхний кимеридж.

67

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> По наблюдениям В. И. Бодылевского, на прекрасно сохранившихся экземплярах Harpax spinosus из среднего лейаса бассейна р. Оленек, правая створка всегда выпуклая, легая — сохраняет выпуклость в примакушечной части, но в более взрослой стадии становится вогнутой [11].

Спэт описал этот вид под названием Ostrea bononiae Sauvage из нижнего волжского яруса (слои с Dorsoplanites) Восточной Гренландии.

В скв. 12-Р предполагаемый возраст — нижний волжский ярус.

### Род Modiola Lamarck, 1799<sup>1</sup>

Modiola cf. strajeskiana (Orbingy)

1845. Mytilus strajeskiana Огвідпу in Murchison, Verneuil, Keyserling. Geologie de la Russie d'Europe, стр. 463, табл. XXXIX, фиг. 22—23

Вид представлен ядром левой створки с обломанным задним краем и обломком одной створки. Раковина уплощенная, продолговато-овальная, суженная спереди и равномерно расширенная в задней части. Макушка закругленная и занимает не совсем конечное положение, а не-

сколько отодвинута от переднего края.

Замочный край прямой. От макушки к нижнезаднему краю тянется слабый киль. Параллельно замочному краю располагается хорошо заметная бороздка. Вся поверхность как ядра, так и створок покрыта тонкими концентрическими линиями, которые грубее на брюшной створке и тоньше в остальной ее части. Радиальные ребра (тонкие) располагаются только вдоль спинного края. В результате пересечения радиальных и концентрических линий образуется сетчатая скульптура, очень характерная для этого вида. Экземпляр Орбиньи [83, табл. XXXIX, фиг. 22], почти ничем не отличается от описываемой формы. Последняя меньших размеров и с менее отчетливой скульптурой.

Размеры (в мм)<sup>2</sup>
Наибольшая длина . . . 34
Наибольшая ширина . . . 23

Местонахождение. Скв. 7-Р (глубина 565—575 м); скв. 12-Р

(глубина 405,0—412,6 м).

Геологический возраст. Орбиньи описал этот вид из «оксфорда» Северного Урала, как оказалось потом, соответствующего верхнему волжскому ярусу [8]. В скв. 7-Р и 12-Р описываемый вид встречен в отложениях валанжина (среднего или верхнего).

 $Modiola\ sibirica\ sp.\ nov.\ (Bodylevsky)$ 

Табл. ХХ, фиг. 1а, б, в; 2а, б

1944. Modiola aff. strajeskiana Бодылевский. Морской мел Урала; стр. 285

#### Размеры (в мм)

	Табл. XX фиг. 1	Табл. XX фиг. 2	
Наибольшая длина	 89	69	около 69
Наибольшая ширина	35(0,39)	40(0,58)	31(0,45)
Толщина двух створок .	24(0,27)	26(0,38)	21(0,30)

Этот вид, широко распространенный на севере Сибири, до сих пор не был описан. В коллекциях из района Усть-Енисейского порта он представлен двумя небольшими плохо сохранившимися экземплярами M. cf.

2 Здесь приводятся размеры ядра левой створки, по реконструкции.

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> Мы придерживаемся наиболее распространенной в литературе транскрипции родового названия. По этому поводу Аркелл пишет [54, стр. 54]: «Первое упоминание об этом роде было в 1799 г. в форме Modiolus, но так как сам Ламарк потом (только одним годом позже) постарался исправить его на Modiolα, под каким названием род был известен почти без исключения свыше 100 лет, мы считаем, что нет оснований для возвращения к первоначальной форме. Смотри... все ведущие руководства и монографии».

sibirica (скв. 10-Р, глубина 933,0—940 м). Ниже дается описание вида по гораздо лучше сохранившимся коллекциям из района между Анабаром и Хатангой.

Раковина вытянутая в длину и покрытая слабыми концентрическими линиями роста. Макушки слабо поднимаются над замочным краем и несколько отодвинуты от переднего края; последний соединяется с замочным краем слабо вогнутой линией. Прямой замочный край очень плавно соединяется с полого выпуклым задним краем. Нижний край едва заметно вогнутый, почти прямолинейный. От макушки к задненижнему углу проходит киль, более рельефный близ макушки и очень пологий близ заднего края. На спинной стороне (по обе стороны замочного края) проходят хорошо выраженные бороздки.

На табл. XX, фиг. 1 изображен голотип; фиг. 2 на табл. XX изображает сдавленный по длине раковины экземпляр (в результате давления

на раковине появились поперечные трещины).

Сравнение. Наиболее близким видом является Modiola strajes-kiana Orb. [83, стр. 463, табл. XXXIX, фиг. 22, 23] из верхнего волжского яруса Северного Урала. Непосредственное сравнение с уральскими экземплярами M. strajeskiana показывает, что у последних радиальная скульптура хорошо сохраняется даже на ядрах. Эта особенность является главным отличием M. strajeskiana. Кроме того, описываемый новый вид имеет более округлый передний край, что делает раковину в примакушечной части более широкой чем у M. strajeskiana (у последнего вида очертание передней части раковины клиновидное). От верхнеааленского вида M. czekanowskii Lahus. [76, стр. 5, табл. II, фиг. 2] новый вид отличается: отодвинутыми дальше от переднего края макушками, более сильным развитием киля и полным отсутствием радиальных струек.

Местонахождение. Скв. 10-Р, глубина 933—940 *м;* многочисленные экземпляры из междуречья Анабар-Хатанга; Северный Урал.

Геологический возраст. Валанжин, преимущественно средний и верхний. Голотип найден вместе с Aucella crassa Рavl., Camptonectes cinctus Sow., Pleuromya anabarensis sp. nov. (Bodyl.), Arcomya arctica sp. nov. (Bodyl.), Cucullaea arctica Bodyl.

#### В. И. БОДЫЛЕВСКИЙ

# ВЕРХНЕМЕЛОВЫЕ ФАУНЫ НИЗОВЬЕВ р. ЕНИСЕЯ

Настоящая работа представляет результат многолетнего изучения ископаемых остатков из верхнемеловых отложений низовьев р. Енисея.

У автора оказались сосредоточенными палеонтологические сборы всех советских экспедиций, исследовавших этот район (с 1935 г. и по настоящее время). В работе описывается наиболее интересная часть этих сборов. По разнообразию, обилию и превосходной сохранности иноцерамов из этого местонахождения оно не имеет себе равных в пределах СССР.

Со времени опубликования монографии Ф. Б. Шмидта (1872 г.) не появилось ни одной палеонтологической работы по этому району. Автором давно опровергнуто мнение Ф. Б. Шмидта о нижнемеловом возрасте рассматриваемой фауны (см. «К истории изучения мезозойских отложений низовьев р. Енисея и их фауны», стр. 3). Списки палеонтологических определений и стратиграфические выводы автора использованы составителями всех геологических отчетов и сводок по району. Но только сейчас новые материалы подготовлены к опубликованию.

 $<sup>^1</sup>$  K этому виду не относится  $\it M.$  czekanowskii K r i m h o l z [27, стр. 23, табл. 1, фиг. 12, 13].

#### ОПИСАНИЕ ВИДОВ

#### КЛАСС PELECYPODA

#### Pog Inoceramus Sowerby, 1814

В верхнемеловых отложениях, развитых в низовьях р. Енисея, иноцерамы составляют преобладающую часть фауны; они встречаются часто, иногда достигают крупных размеров, в некоторых горизонтах образуют скопления - ракушечники, их раковины, как правило, хорошо сохранились: прекрасно сохраняется перламутровый слой, но сравнительно редко наблюдаются остатки призматического слоя. Ввиду редкости находок аммонитов в верхнемеловых отложениях этого района, иноцерамы могут рассматриваться как важнейшая руководящая группа для дробных стратиграфических подразделений.

### Inoceramus pictus Sowerby

Табл. XXII, фиг. 2

1829. Inoceramus pictus Sowerby. Mineral Conchology, VI, стр. 215, табл. 604, фиг. 1 1910. Inoceramus pictus Woods. Cretaceous Lamellibranchia, стр. 279, табл. 49, фиг. 5, 6; фиг. 36 в тексте на стр. 280 1933. Cricoceramus pictus Heinz. Inoceramen von Madagaskar, стр. 245, табл. 16,

фиг. 3, 4

На куске песчаника, подобранного в осыпи (Прилучье, точка 131), представлено девять ядер с частично сохранившимся призматическим слоем раковины и несколько отпечатков, показывающих характерную для вида скульптуру. Из ядер — три левых створки, пять правых и одно ядро почти целиком заключенное в породе. Передний край слабо вогнутый, крутой; задний — более пологий; крыло плавно соединяется со средней частью раковины. Скульптура, из правильных и ясно выраженных концентрических ребер («кольца нарастания»), хорошо видна как на сохранившихся участках поверхности раковины, так и на отпечатках. На самых ядрах местами скульптура оглажена. На двух левых створках правильность скульптуры несколько нарушается пологой концентрической волнистостью, что ранее было отмечено Р. Гейнцем [69, VII, стр. 120].

Лучше всего сохранившийся экземпляр — левая створка (наибольшая длина сохранившейся части 33 мм), наиболее сходная с экземпляром, изображенным Р. Гейнцем, но отличающаяся от него отсутствием волнистости ребер. По общей форме, тонкой и правильной скульптуре с Inoceramus pictus сходен также Inoceramus lamarcki var. apicalis  $\mathbf{Woods}$ . [120, табл. 53, фиг. 5 — из нижнего турона Англии]. Отличие последней формы заключается в еще более тонкой скульптуре и более резко отделенном крыле.

Геологический возраст. От верхнего сеномана до верхнего турона (Lamarcki-Schichten Германии).

## Inoceramus interruptus Schmidt

Табл. ХХІІІ, фиг. 1а, б; 2, 3, 4

1872. Inoceramus neocomiensis aff. var. interrupta Schmidt. Mammutheise, стр. 159, табл. II, фиг. 8 с, d; табл. III, фиг. 6а, b; рис. VIII и IX в тексте на стр. 158 1872. Inoceramus geinitzianus Schmidt. Über die neue Gattung Lopatinia, стр. 285 (частично)

Один из наиболее распространенных видов в верхнемеловых отложениях низовьев р. Енисея.

Раковина прямая: направление наибольшего роста почти совпадает с перпендикуляром к линии замочного края. Левая створка несколько 70

более выпуклая, чем правая. Высота почти в полтора раза превышает длину; это соотношение сохраняется на всех стадиях роста. Макушки острые, направленные вперед. Передний бок отвесный, иногда слабовогнутый. Угол между передним и замочным краем несколько больше

прямого.

Скульптура на молодой стадии (до высоты 25 мм) состоит из тонких и частых концентрических линий; позднее появляются грубые складки и возникает скульптура по типу *I. lamarcki*. Наиболее резко она выражена на средней части раковины. Здесь, ближе к заднему краю, проходит очень пологое радиальное ребро, идущее от самой макушки и образующее слабые вздутия в местах пересечения с концентрическими складками.

Что касается I. geintzianus S to liczka, c которым позднее отождествил вид  $\Phi$ . E. Шмидт, то некоторое сходство можно найти лишь e фиг. e у Столички [113, табл. XXVII, фиг. e у E д, изображающей экземпляр из Trichinopoly group. От упоминаемого индийского вида E intervaptus отличается большей относительной длиной раковины, менее плав-

ными ее очертаниями и меньшей выпуклостью створок.

По очертаниям описываемый вид сходен с *I. cuvieri* S o w. [120, табл. 53, фиг. 7]. Последний вид отличается иными очертаниями молодой стадии роста (высота почти равна длине) и отсутствием концентрических складок на взрослой стадии; кроме того, у вида *Sowerby* отсутствует радиальная скульптура.

По-видимому, *I. interruptus* должен быть поставлен в группу коньякских иноцерамов — таких, как *I. percostatus* Müller или *I. lamarcki* Parkinson (тип), у которых наблюдается радиальное понижение в задней части раковины, иногда очень слабо выраженное.

Геологический возраст. Верхний турон—коньяк.

#### Inoceramus subalatus nom, nov.

#### Табл. XXV, фиг. 2-4, 6

1872. Inoceramus aff. neocomiensis var. alata Schmidt. Mammuthreise, стр. 160, фиг. X; табл. III, фиг. 9b (поп фиг. 9a, последняя сходна с I. sturmi Andert)

Хорошие изображения этого вида даны Ф. Б. Шмидтом в тексте. Предложенное им название вида отпадает, так как *I. neocomiensis* О г b. относится совсем к другой группе иноцерамов, из слоев другого геологического возраста. Однако название разновидности хорошо отражает главную собенность описываемой формы — сильно развитое ушко. Ввиду того, что видовое название alatus преоккупировано [*I. alatus* G o I f u s s), 65, табл. 112, фиг. 3], мы предлагаем новое название: *subalatus*.

Вместе с другими видами (I. interruptus Schmidt, I. pseudocancellatus sp. nov.), в изобилии встречающимися в песчаниках района р. Чайки, описываемый вид может быть отнесен к группе I. lamarckit Park. Из ранее описанных видов с I. subalatus наиболее сходен

I. lusatiae Andert [53, стр. 126 и, в особенности, табл. 7, фиг. 1]. Характерным отличием описываемого вида является характер крыла, задний край которого не отклоняется резко назад (как у lusatiae), а плавно, с едва заметным перегибом, соединяется с задненижним краем раковины.

Интересно, что у *I. lusatiae* ядра часто обнаруживают на наиболее выпуклой части радиальные линии [53, стр. 126]. На экземплярах *I. subalatus* мы их не наблюдаем, но в очень сильной степени эта особенность свойственна близким видам нижнеенисейской верхнемеловой фауны (см. *I. pseudocancellatus* sp. nov. и др.).

Геологический возраст. Верхний турон — коньяк.

## Inoceramus pseudocancellatus sp. nov.

Табл. XXIV, фиг. 1, 2, 3, 4, 5a, b; 6a, b; 6, b; 7; табл. XXV, фиг. 1a, b; табл. XXXIII, фиг. 2a, b

1872. Inoceramus aff. cancellatus Schmidt. Mammuthreise, стр. 161, табл. III, фиг. 11

Отличительной особенностью этого вида является скульптура из радиальных струек, тонких, но хорошо заметных, в особенности на передней и средней части раковины. Раковина слабо косая. Примакушечная часть гладкая. Позднее появляются грубые концентрические ребра (с пологим склоном в сторону макушки и более крутым к нижней части раковины) и между ними тонкие линии нарастания. Довольно крутой перегиб ребер в средней (ближе к задней) части раковины создает ромбовидьностью очертания раковины, что является другой характерной особенностью рассматриваемого вида. На месте перегиба, на взрослой части раковины, ребра несколько сглаживаются.

Отличия от *I. cancellatus* G o l d f u s s [65, табл. 110, фиг. 4] заключаются: 1) в отсутствии радиальной борозды (впадины) на задней стороне, из-за чего ребра не образуют здесь перегиба, а плавно переходят на пологое и незаметно сливающееся с остальной раковиной крыло; 2) в более тонкой скульптуре как радиальной, так и концентрической (возможно, что это отличие связано с меньшими размерами описывае-

мых экземпляров по сравнению с типом Гольдфуса).

По общему очертанию и скульптуре правой створки наблюдается сходство *I. pseudocancellatus bucharensis* Muzafarova [32, стр. 184, табл. III, фиг. 4—5]. Однако у среднеазиатского вида отсутствуют признаки радиальной скульптуры; кроме того, судя по изображениям, *I. bucharensis* отличается несколько более прямой раковиной.

Вместе с *I. interruptus* S c h m. и *I. subalatus* nom. nov. описываемый вид принадлежит к наиболее часто встречающимся в верхнемеловых

отложениях района р. Чайки.

Типичный экземпляр вида изображен на табл. XXIV, фиг. 2 (правая

створка с хорошо заметными радиальными лучами).

Экземпляр, изображенный на табл. XXIV, фиг. 6, представляет суженную разновидность — var. gracilis nov.

Геологический возраст. Верхний турон—коньяк.

## Inoceramus aff, woodsi Boehm

## Табл. XXV, фиг. 5

Правая створка — ядро с частично сохранившимся раковинным слоем. Раковина косая, умеренно выпуклая, с пологим склоном от середины к переднему и заднему краям. Скульптура состоит из концентрических гребней; в примакушечной части на поверхности сохранившегося раковинного слоя видны, в промежутках между гребнями, тонкие

линии нарастания. С приближением к спинной части гребешки сильно снижаются; они переходят на заднее крыло, но не доходят до замочного края

По общей форме и скульптуре описываемый экземпляр очень сходен с *I. costellatus* Woods [120, табл. LIV, фиг. 6]; как известно, это название было преоккупировано [*I. costellatus* Conrad, 58, стр. 329, табл. 34, фиг. 12] и Бемом (1914) предложено новое название *I. woodsi*.

От *I. woodst* описываемый вид отличается большей косиной раковины и более плавно изогнутым передним краем. В этом отношении большое сходство обнаруживается с *I. kleini* Müller [53, табл. 5, фиг. 2]. Отличия от *I. kleini*: более полого изгибающиеся (у описываемого экземпляра) гребни, характер ушка, задний край которого не отступает назад, как у *I. kleini* [см. в особенности 53, табл. 4, фиг. 9—11].

Описываемая форма может быть заслуживала бы выделения в особый вид, отчего мы, однако, воздерживаемся из-за неполноты материала. Местонахождение. Река Чайка (колл. Г. Е. Рябухина).

Геологический возраст. Верхний турон — коньяк. В Англии для *I. woodst* показан возраст: от зоны Terebratulina lata (турон) до зоны Micraster cor-anguinum (коньяк). *I. kleini* — руководящее ископаемое для коньякского яруса [53, стр. 36].

# Inoceramus lamarcki Parkinson

## Табл. XXVI, фиг. 1, 2

1819. Inoceramus lamarcki Parkinson. Remains of the fossils, стр. 55, табл. 1, фиг. 3
1912. Inoceramus lamarcki Woods. Cretaceous Lamellibranchiata, стр. 307, фиг. 63
на стр. 312 (только!)

## Размеры крупного экземпляра (в мм) (табл. XXVI, фиг. 2)

Длина.									_				_		53
длина.	•		•		•	•		•	•	•	٠	-	•	GA.	(1.91)
Высота	бол	ΙЬЩ	ей	CTE	op	ки			•	٠	٠	٠	٠	04	(1,21)
Высота	Mei	иьп	ей	сті	งด์เ	жи	_							61	(1,15)
Толщин	141 (	1 10 11.			~	~ 24				***	Λ			50	(1.11)
ГОЛШИН	a L	IBV	CTB	υрч	ar	UИ	μa	ĸO	DH	пы	•	•	•	00	(*,**/

Два хорошо сохранившихся экземпляра: бо́льший — из коллекции Е. М. Люткевича, с северного берега Западного Таймыра, и меньший из коллекции Г. Е. Рябухина, из района р. Чайки, могут рассматриваться как типичные представители вида. Типичной формой следует считать экземпляр, изображенный Паркинсоном и переизображенный Вудсом. Как было отмечено Р. Гейнцем [68], от других (очень разнообразных) разновидностей вида типичная форма отличается присутствием впадины (радиальной «борозды»), слабо намечающейся вдоль заднего края, почти на середине раковины.

Раковина прямая (т. е. направление наибольшей длины раковины — высота — составляет с замочным краем почти прямой угол). Очертаниями раковина приближается к треугольнику, передний край которого вогнутый, а задний выпуклый. Левая створка имеет более высокую (чем правая) примакушечную часть и несколько более вздута. Макушки

загнуты вперед и внутрь.

На ядре описываемого более крупного экземпляра наблюдаются грубые концентрические складки; между ними изредка вставляются более короткие и менее сильные складки, не выходящие за пределы средней части раковины. На поверхности сохранившихся обрывков тонкого призматического слоя скульптура представлена концентрическими полосами — как на типе Паркинсона.

Отличие от типа Паркинсона (см. синонимику) заключается, по-видимому, в меньшей длине заднего крыла, которое у описываемого большего экземпляра на обеих створках обломано. Концентрические складки при переходе на крыло образуют слабый синус, значительно менее выра-

женный, чем у типа.

Возможно, что к этой же типичной разновидности принадлежит и меньший экземпляр (табл. XXVI, фиг. 1  $\dot{a}$ ,  $\delta$ ,  $\varepsilon$ ) с несохранившимися крыльями и обломанный в нижней части, в особенности на правой створке. При общем сходстве с начальной стадией роста большего экземпляра, он отличается от последнего отсутствием ясной впадины вдоль заднего края, что может быть связано с тем, что описываемый экземпляр не достиг полных размеров взрослого.

Геологический возраст. Тип Паркинсона происходит из верхнего мела, «вероятно, из зоны Micraster cor-anguinum, что соответствует коньякскому ярусу. В. П. Ренгартен, познакомившийся с некоторыми из определений автора, согласился с тем, что рассматриваемая крупная форма действительно очень близка к типу I. lamarcki Рагkinson, и это, по его мнению, может указывать уже на нижний сантон. Интересно, что находки типичных I. lamarcki представляют исключительную редкость. В литературе высказывалось даже предположение, что особенности изображенного Паркинсоном экземпляра (радиальная борозда) вызваны деформацией последнего. Описываемые нами находки опровергают это предположение и показывают, что типичный Inoceramus lamarcki, изображенный Паркинсоном, действительно существует, но встречается в слоях выше верхнетуронских «слоев с lamarcki». Последнее название основано не на типичном виде lamarcki, а на его разновидностях.

# Inoceramus inaequivalvis Schlüter

1836. Inoceramus striatus Goldfuss. Petrefacta Germaniae, табл. 112, фиг. 2 1877. Inoceramus inaequivalvis Schlüter. Kreide-Bivalven, стр. 265 1933. Inaequiceramus inaequivalvis Heinz. Die Inoceramen von Madagaskar (XII), стр. 246, табл. 18, фиг. 1

Ядро, с сохранившейся правой и левой створками. Однако сохранность такова, что получить удовлетворительную фотографию трудно, и

экземпляр остался неизображенным.

Правая створка слабо выпуклая, с редкими и слабо выраженными концентрическими складками. В средней части створки едва заметны тонкие радиальные струйки. Левая створка значительно более выпуклая. На ядре и на остатках перламутрового слоя сохранились едва заметные признаки линий нарастания. Едва намечаются серповидно изогнутые линии нарастания на крыле.

Местонахождение. Урочище Прилучье, в гальке Воронцовского ручья, на одном куске с Mytilus lanceolatus и Lopatinia

jentsseae.

Геологический возраст. Верхний турон.

# Inoceramus renngarteni sp. nov.

## Табл. XXVII, фиг. 1

1822. Inoceramus cuvieri Mantell. Fossils S. Downs, стр. 213, табл. XXVIII, фиг. 4 1912. Inoceramus lamarcki Woods. Cretaceous Lamellibranchia, фиг. 69 на стр. 314

Крупная правая створка, удивительно сходная с указанными в синонимике изображениями, и соединенная с нею часть левой створки.

От представителей I. lamarcki эта форма отличается характерной скульптурой из крупных концентрических волн, на поверхности которых располагаются частые тонкие и правильные линии нарастания. На поперечном профиле волны верхний слой пологий, нижний (обращенный к более взрослой части раковины) крутой; поэтому профиль имеет харак-74

тер ступеней лестницы. На взрослой раковине перегиб профиля становится пологим. Правая створка сохранила часть заднего крыла, на которое концентрические волны продолжаются в виде затухающих ребер. При переходе на крыло ребра отклоняются назад, как на фиг. 69 у Вудса [120, стр. 314].

Насколько известно, описываемая своеобразная форма, отличающаяся как от *I. cuvieri*, так и от *I. lamarcki*, до сих пор не выделена в само-

стоятельный вид, чего она вполне заслуживает.

По характеру скульптуры, она близка к *Inoceramus dankeri* Heinz, var. *anderti* Heinz из коньякского яруса Люнебургского разреза [Involutus-Schichten, 70, стр. 685, фиг. 4—5]. Однако у Люнебургского вида наблюдается ясная борозда вдоль заднего края.

Местонахождение. Река Чайка (колл. Г. Е. Рябухина).

Геологический возраст. Коньякский ярус (? нижний сантон).

# Inoceramus koegleri Andert var.

## Табл. XXVII, фиг. 2

1822. Inoceramus brongniarti Mantell. The fossils of the South-Downs, стр. 214, табл. XXVII, фиг. 8

1912. Inoceramus lamarcki Woods. Cretaceous Lamellibranchia, стр. 314, фиг. 68 1934. Inoceramus koegleri Andert. Die Kreideablagerungen zwischen Elbe und Jeschken, стр. 117, рис. 13

Ядро крупной левой створки, с обломанными крылом и задне-нижней частью, по общей форме и скульптуре близко к упомянутому (см.

синонимику) рисунку у Андерта.

Раковина умеренно вздутая, круто обрывающаяся к переднему и полого спускающаяся к заднему краю. Скульптура состоит из далеко расставленных гребней, наиболее сильных в средней части и ослабляющихся к переднему и заднему краям. В углублениях между гребнями заметны слабые и частые концентрические ребра, частично пересекаемые гребнями. В наиболее выпуклой части раковины хорошо видны радиальные тонкие линии, лучше заметные при косом освещении, но в рельефе не проявляющиеся. Насколько известно, у представителей этой группы иноцерамов такая скульптура не описана. Сходная радиальная струйчатость, но покрывающая равномерно всю поверхность ядра, изображена Гейницем [64, стр. 50, табл. 14, фиг. 1] для I. «lamarcki P a r k.» из окрестностей Львова (с. Нагорьяны). Остается неясным значение этой скульптуры для систематики. Мы отмечаем это единственное отличие описываемой формы от типичных представителей вида и считаем ее особой разновидностью. Возможно, что это всего только особый способ сохранности ядра — хорошо сохранившиеся следы волокнистой ткани в мантии животного.

Местонахождение. Река Чайка, канава № 1 (колл. Г. Е. Рябухина).

Геологический возраст. Коньякский ярус.

# Inoceramus subtrigonalis sp. nov.

## Табл. XXVIII, фиг. 3

Сохранилась одна правая створка — ядро.

По общей форме напоминает равнобедренный треугольник с вершинным углом около 50°. Боковыми сторонами являются передний и задний края (без крыла), а основание представлено полого закругленным, почти по дуге окружности, нижним (брюшным) краем. Поверхность ядра покрыта сильными и острыми концентрическими складками (гребнями),

наиболее сильными в средней части и ослабленными, до полного исчезновения, на круто обрывающемся переднем склоне и на крыле. В наиболее выпуклой части ядра́ заметны, при косом освещении, тонкие радиальные линии, как у I. pseudocancellatus sp. nov.

Из ранее описанных форм наиболее сходен *I. koegleri* A n dert [53, стр. 117]. От представителей этого вида описываемый экземпляр отличается значительно меньшей шириной раковины, и в связи с этим иной формой, треугольной (а не овальной, как у *I. koegleri*). Это в особенности заметно при сравнении начальных стадий роста. Так, примакушечная часть описываемого экземпляра уже при высоте в 23 мм имеет в длину 17 мм, у *I. koegleri* (измерено по рисунку на стр. 117 у Андерта) при высоте в 17 мм длина раковины составляет около 23 мм (т. е. соотношение длины и высоты обратное).

Местонахождение. Река Чайка, канава № 1 (колл. Г. Е. Рябухина).

Геологический возраст. Коньякский ярус.

Inoceramus septentrionalis sp. nov.

Табл. XLII, фиг. 1

Размеры типичного экземпляра (в мм)

(табл. XLII, фиг. 1)

Длина			26
Высота большей створки	•	42	(1.61)
Высота меньшей створки	•	30	(1,50)
Толщина (двустворчатой раковины)	•	13	(1,65)
- platon penobilibi	•	• 40	(4,00)

Раковина прямая (т. е. направление наибольшей длины составляет с замочным краем почти прямой угол), сильно вздутая. Левая створка имеет несколько более высокую примакушечную часть, чем правая, и несколько сильнее вздута. Передний край раковины вогнутый, задний—выпуклый. Передний и задний бока круто спускаются к линии соприкосновения створок. Крыло хорошо обособлено от остальной части раковины.

Макушки острые, загнутые вперед и внутрь. На поверхности раковины вблизи заднего края, от примакушечной части к нижнему краю, проходит борозда — неширокая, но ясно выраженная. Скульптура состоит из довольно сильных концентрических ребер. Примакушечная часть (на протяжении около 15 мм от макушки) и крыло покрыты только струйками нарастания.

По наличию ясной борозды описываемая форма сходна с типом *I. lamarcki* Раг к. [120, стр. 312, фиг. 63]; сходство дополняется также почти одинаковой вздутостью правой и левой створок у обоих видов. Отличия описываемого вида от типа *I. lamarcki* Раг к.: 1) значительно меньшая относительная его длина (форма более вытянута в высоту); 2) иной характер борозды: бслее узкой и глубокой у описываемого вида, более широкой и пологой у *I. lamarcki* Раг к.; 3) примакушечная часть у *I. lamarcki* на левой створке значительно более высокая, чем на правой; у описываемой формы разница между правой и левой створками в этом отношении небольшая.

По характеру борозды, также и крыла, описываемый вид напоминает  $I.\ seitzi$  A n d e r t.

Местонахождение. Район р. Чайки, в нижнем течении р. Енисея (колл. С. Л. Троицкого, 1952), верхняя часть разреза.

Геологический возраст. Коньякский ярус.

76

## Inoceramus trottskii sp. nov.

## Табл. XLIII, фиг. 1

# Размеры типичного экземпляра (в мм)

(табл. XLIII, фиг. 1)

Длина		35
длина	•	51 /1 /6)
Высота большей створки	٠	. 31 (1,40)
Высота меньшей створки		. 45 (1,29)
Толщина (двустворчатой раковины)		. 39 (1.12)
Толщина (двустворчатой раковины)	•	. 05 (1,12)

Раковина косая, довольно сильно вздутая, вытянутая в высоту, с удлиненной примакущечной частью и сильно загнутыми макушками, особенно на левой створке; на последней примакущечная часть значительно более высокая, чем на правой. Передний и задний бока круто спускаются к линии соприкосновения створок; задний бок отделен от крыла (хорошо развитого) впадиной настолько глубокой, что в этой части задний бок нависает над крылом. Скульптура состоит из сильных концентрических ребер, более или менее правильных. Вдоль заднего края, на вздутой части раковины, проходит довольно глубокая борозда.

Описываемый вид близок к *I. septentrionalis* sp. nov. и отличается от него ясно выраженной косиной раковины, сильнее развитой примаку-шечной частью левой створки и нависанием заднего бока раковины над

крылом.

Местонахождение. Вместе с *I. septentrionalis* sp. nov. Геологический возраст. Коньякский ярус.

# Inoceramus tschaikae sp. nov.

Табл. XLII, фиг. 2

Размеры типичного экземпляра (в мм)

(табл. XLII, фиг. 2)

																	41
Длина.		٠.						٠	•		٠	٠	٠	•	٠	•	41
Высота.														_		58	(1.41)
рысота .	•	•	•	•	•	٠	٠	•	٠	•	•	•	٠.	•	٠	41	(1,00)
Толщина	<i>(</i> π	RV.	CT	RΛ	กน	ат	٥й	1	)ak	O	3И	ΗЫ	()			41	(1,00)

Раковина косая, равностворчатая, вытянутая в высоту, умеренно вздутая. Передний бок крутой, задний полого спускается к крылу. Скульптура состоит из сильных концентрических ребер (складок), начинающихся почти от самой макушки. Вдоль заднего края проходит пологое понижение, заметное только на взрослой части раковины; с ним связано некоторое спрямление ребер в этой части.

С двумя вышеописанными видами (I. septentrionalis и I. troitskii)

С двумя вышеописанными видами (I. septentrionalis и I. troitskii) I. tschaikae сходен по присутствию борозды, однако, у описываемого вида она очень пологая. От этих же видов I. tschaikae sp. nov. отличается меньшей вздутостью раковины и, в особенности, равностворчатостью.

Местонахождение. Вместе с I. septentrionalis sp. nov. и I. troitskii sp. nov.

Геологический возраст. Коньякский ярус.

# Inoceramus crassicollis sp. nov.

Табл. ХХІХ, фиг. 2а, б; фиг. 3а, б; фиг. 4а, б; табл. ХХХ, фиг. 2а, б; фиг. 3а, б

Раковина вытянутая в высоту, узкая, с вытянутой и сильно загнутой примакушечной частью левой створки. Передний бок отвесный и вогнутый, задний опускается менее круто к крылу. Последнее слабо развито. Макушка правой створки в виде короткого острого клюва, загнутого вперед, как у Aucella группы crassicollis.

На типичном экземпляре (табл. XXIX, фиг. 4), молодой левой створке, скульптура начинается в примакушечной части едва заметными линиями нарастания. На расстоянии около 20 мм от макушки появляются концентрические ребра, сначала слабые, потом более сильные.

По степени изогнутости раковины описываемая форма приближается к *I. koeneni* M ü ller, но макушка левой створки у нее менее загнута и не поднимается над замочным краем; кроме того, общие очертания рако-

вины у описываемой формы другие.

I. radiatus H e i n e [67, стр. 105, табл. XVIII, фиг. 68, 69], при общем сходстве в изогнутости раковины и в концентрической скульптуре, отличается от I. crassicollis иными очертаниями: выпуклостью переднего края

[67, табл. XVIII, фиг. 68] и присутствием радиальных ребер.

Экземпляры, изображенные на табл. ХХХ, фиг. 2a, б и 3a, б (левая и правая створки двух разных экземпляров), следует выделить в особую разновидность. Отличия от типичного вида: несколько более широкая раковина (при той же сильной загнутости примакушечной части) и более сильные концентрические ребра (гребни).

Местонахождение. Река Чайка, в нижнем течении р. Енисея

(колл. Г. Е. Рябухина).

Геологический возраст. Верхний турон-коньяк.

## Inoceramus cf. sturmi Andert

## Табл. ХХХ, фиг. 4

1911. Inoceramus sturmi Andert. Die Inoceramen des Kreibitz-Zittauer Sandsteingebirges, стр. 58, табл. II, фиг. 5 1934. Inoceramus sturmi Andert. Die Fauna d. obersten Kreide, стр. 124, табл. 6, фиг. 6

Одна левая створка, с хорошо сохранившимся перламутровым слоем, очень сходна с *I. sturmi* A n d e r t как по общей форме раковины, так и,

в особенности, по скульптуре.

Раковина более высокая, чем длинная, с крылом, плавно соединяющимся с основной частью раковины. Скульптура состоит из невысоких округлых гребней, между которыми расположены тонкие концентрические ребра.

Из-за отсутствия правой створки и неполной сохранности имеющейся

единственной левой створки определение остается условным (cf.).

Местонахождение. Река Чайка (колл. Г.Е. Рябухина). Геологический возраст. Коньякский ярус.

## Inoceramus russiensis Nikitin

Табл. XXIX, фиг. 1a, б; табл. XXXI, фиг. 1a, б

1888. Inoceramus russiensis Nikitin. Следы мелового периода, стр. 35, табл. V, фиг. 13

Из урочища Прилучья (точка 157) был доставлен великолепный экземпляр левой створки, красиво изогнутый (и поэтому принятый полевыми геологами за аммонит). Это ядро, почти целиком сохранившееся, за исключением обломанной макушки и заднего крыла. Наибольшая длина около 150 мм; перпендикулярная к ней ширина (во взрослой части) составляет около 90 мм. На ядре сохранились тонкий перламутровый слой и остатки призматического слоя. Раковина в средней части вздутая, сильно выпуклая. Выпуклая часть раковины отделена от крыла глубокой бороздой, над которой задний бок нависает. К переднему краю раковина круто спускается; этот склон гладкий. Скульптура состоит из сильных тупых гребней (волн). Всето наблюдается 11 гребней, из них первые три на узкой примакушечной части пологие; последующие сильно развиты, в особенности седьмое и девятое (считая от макушки); в этой 78

части гребни поднимаются почти на 15 мм над дном промежуточных впадин. Последние гребни (десятый и одиннадцатый) значительно менее рельефны. Вдоль средней линии раковины, несколько сзади от нее, от макушки к нижнему краю проходит ясное понижение; оно выражено понижением гребней по этой линии. Сохранившаяся поверхность призматического слоя покрыта, в промежутках между гребнями линиями нарастания. Хорошо видно, что толщина этого слоя увеличивается во впадинах и уменьшается на гребнях: в 100 мм от макушки толщина его на гребешке равна 1 мм, а в борозде 1,5—3 мм. Наибольшей толщины (до 7 мм) этот слой достигает в замочной части, под макушкой.

Кроме описанного экземпляра, сохранился обломок левой створки (I. cf. russiensis Nik. табл. XXIX, фиг. 1) с четырьмя гребнями, из того

же местонахождения.

Следует отметить, что правые створки этого вида остаются неописанными, и характер их неизвестен. С. А. Добров (1949 г.) указывает, что у представителей этого вида раковина, по-видимому, равностворчатая.

От типа I. russiensis [36] описываемые экземпляры отличаются менее

глубоким понижением вдоль средней линии.

Местонахождение. Урочище Прилучье, в нижнем течении р. Енисея, точка 157 (колл. Г. Е. Рябухина, два экземпляра). Правый берег р. Енисея, пос. Лодыгино, в валуне (колл. А. П. Пуминова, один экземпляр I. cf. russiensis).

Геологический возраст. Коньякский ярус.

## Inoceramus subinvolutus sp. von.

Табл. XXXIII, фиг. 3a, б

#### Размеры в мм

Наибольшая длина . . . . . . 76 Наибольшая ширина . 39 (0,51) Толщина створки . . 35 (0,46)

Левая створка с хорошо сохранившимся перламутровым слоем; в передней части раковины под макушкой сохранились остатки призматического слоя (толщина которого здесь достигает 2 мм). Раковина несколько сдавлена в передне-заднем направлении, поэтому указанная выше наибольшая ширина, вероятно, меньше действительной. Довольно глубокая борозда отделяет раковину от заднего крыла. На поверхности раковины, в средней ее части, заметна слабая концентрическая вол-

В предварительном определении описываемый экземпляр был отнесен к Inoceramus (Volviceramus) involutus Sow., к тем разновидностям этого вида, которые отличаются сравнительно узкой раковиной [120, стр. 329, фиг. 89], однако и от них описываемый экземпляр отличается меньшей толщиной створки и значительно меньшей изогнутостью створки, макушка которой меньше загнута и меньше повернута вперед, чем у I. involutus. Это дает основание для выделения нового вида.

Местонахождение. Левый берегр. Енисея, против сел. Голь-

чихи, в валуне (колл. А. П. Пуминова).

Геологический возраст. По сходству с I. involutus можно предположить, что это коньякский ярус.

# Inoceramus sachsi sp. nov.

Табл. XXX, фиг. 1; табл. XXXII, фиг. 1a, 6; табл. XXXIII, фиг. 1

Крупные раковины с характерной скульптурой из сильных и довольно острых широко расставленных концентрических гребней. Они покрывают только среднюю часть раковины и отсутствуют на ее склонах к переднему и заднему краям. Передний склон высокий и крутой, плавно переходит в среднюю часть раковины; задний также крутой, но менее высокий и отделен от середины раковины ребровидным килем в верхней ее части, где киль сливается с одним из гребней (на обеих створках — с третьим гребнем, считая от макушки). В наиболее выпуклой части на поверхности ядра, в углублениях между гребнями, слабо заметны радиальные морщинки. Макушки острые, загнутые и приподнятые над замочным краем. Заднее крыло обломано.

Представители описываемого вида были предварительно определены автором как I. aff. flaccidus White [119]. Отличие от американской формы в дальнейшем проверено на повторном материале: оно оказалось постоянным. Этим главным отличием является отсутствие продольной борозды, характерной для *I. flactidus* White.

От крупных экземпляров, изображенных у Вудса под названием *I. lamarcki* var. *cuvieri* Sow. [120, фиг. 82—84 и др.], описываемые экземпляры отличаются более выпуклой и более узкой раковиной, более сильными концентрическими гребнями и отсутствием в промежутках между ними концентрической скульптуры (последнее отличие устанавливается только на ядрах и должно быть проверено на экземплярах с сохранившимся раковинным слоем).

ширина описываемой формы и отсутствие у нее уплощения, идущего от макушки впереди наибольшей выпуклости раковины; как отмечает Андерт [53, стр. 118], упомянутое уплощение вызывает спрямление греб-

ней в этой части раковины.

Местонахождение. Урочище Прилучье, точка 157 Г. Е. Рябухина); обн. 149 (колл. В. Н. Сакса).

Геологический возраст. Коньякский ярус.

Inoceramus cordiformis Sowerby var. robusta nov.

#### Табл. XXXIV, фиг. 1

Хорошо сохранившаяся левая створка (ядро) крупного экземпляра более крупного, чем какой-либо из ранее описанных представителей этого вида. Наибольшая длина 150 мм. длина заднего крыла 80 мм, тол-

щина створки 35 мм.

Раковина сильно вздутая, неравносторонняя, с большим задним крылом (длина которого составляет более половины высоты всей раковины) и с грубыми концентрическими складками. Широкая и неглубокая борозда протягивается от макушки назад, к заднебрюшному концу раковины. На месте пересечения с нею концентрические складки образуют выгиб вверх. Такая же, но более мелкая борозда проходит от макушки вниз к брюшному краю. Заднее крыло отделено от остальной раковины глубокой бороздой.

От типа I. cordiformis Sow. [120, табл. LIII, фиг. 8] описываемая разновидность (кроме более крупных размеров, что, вероятно, связано с благоприятными условиями роста) отличается более сильными и реже расположенными концентрическими гребнями (складками) и большим и

резче отделенным от остальной раковины крылом.

Ot I. russiensis Nik. описываемая форма отличается более широкой раковиной, менее рельефными ребрами и, возможно, большим задним крылом (последнее у I. russiensis не описано).

Местонахождение. Низовья р. Енисея, район устья р. Яков-

левой; в валуне один экземпляр (колл. А. П. Пуминова).

Геологический возраст. Верхний турон — сантон.

## Inoceramus alexandrovi Bodylevsky

#### Табл. XXXV, фиг. 1

1949. Inoceramus alexandrovi Bodylevsky (в Атласе руководящих форм, XI, стр. 164, табл. XXXIV, фиг. 2)

Ядро правой створки крупного экземпляра, сохранившееся на плитке ожелезненного песчаника; поверхность плитки переполнена ядрами и отпечатками Oxytoma tenuicostata R о е m., а на обратной стороне отпечатками крупных Cyprina (?) sp. indet.

Раковина клиновидная, в виде остроугольного треугольника, с крутым и высоким передним боком и пологой задней частью. Характер

скульптуры следующий:

1. Наиболее выделяются концентрические гребни — ребра первого порядка; на голотипе при наибольшей его длине около 150 мм наблю-

дается пять таких гребней.

2. Между ними располагаются значительно менее сильные ребра второго порядка, по два-три между каждыми двумя ребрами первого порядка. Некоторые из ребер второго порядка раздваиваются при переходе на заднюю часть раковины. С возрастом концентрическая скульптура ослабевает.

3. Радиальные ребра наблюдаются только на средней, наиболее выпуклой части створки. Их число увеличивается от макушки к нижнему краю. Каждое ребро отчетливо прослеживается по всей длине раковины; при их пересечении с концентрическими ребрами (первого и вто-

рого порядка) образуются слабые бугорки.

Описываемый экземпляр отличается от ближайшего вида *I. cardissoides* Goldf. наличием значительно реже расставленных концентрических ребер первого порядка, присутствием раздваивающихся ребер на задней, пологой части раковины, наконец, более сильным развитием радиальных ребер, прослеживаемых без перерыва через всю раковину, а не только в промежутках между концентрическими складками.

Местонахождение. Река Соленая (левый приток р. Енисея, против Усть-Енисейского порта), в валуне из размытой морены вместе с Oxytoma tenuicostata R о е т. Экземпляр доставлен Д. К. Александровым и был предварительно определен автором как Inoceramus ex gr.

cardissoides Goldf. [1, ctp. 238].

Геологический возраст. В советской литературе *I. cardissoides* рассматривается как руководящий вид для нижнего сантона [29, 23], а *Oxytoma tenuicostata* (в массовом развитии) для верхнего сантона. *I. alexandrovi* по сходству с *I. cardissoides* естественно было бы отнести к нижнему сантону. Совместное нахождение *I. alexandrovi* и *Oxytoma tenuicostata* на одном куске песчаника может быть истолковано двояко: либо в описываемом районе *Inoceramus* группы *cardissoides* поднимаются и до верхнего сантона, либо, наоборот, *Oxytoma tenuicostata* у нас встречаются массами уже в отложениях нижнего сантона. Поэтому мы вынуждены остановиться на сантонском возрасте указываемого сочетания ископаемых, оставляя уточнение возраста на будущее.

# Inoceramus pachti Arkhanguelsky Табл. X, фиг. 4a, б

1912. Inoceramus pachti Архангельский. Верхнемеловые отложения востока Европейской России, стр. 171

1916. Inoceramus cardissoides subspecies pachti Архангельский. Моллюски верхнемеловых отложений Туркестана, стр. 18, табл. III, фиг. 2—4

В керне скв. 2 на р. Яковлевой, в зеленовато-сером песчанике, довольно хорошо (с перламутровым слоем) сохранилась правая створка иноцерама, по своим признакам принадлежащая к группе *I. cardissoides*.

но отличающаяся от представителей этого вида присутствием радиальной ребристости и в пределах борозды на заднем боку раковины. Последний признак характеризует I. pachti  $\mathbf{A}$  r k h.

Сохранилась ближайшая к макушке часть замочного края с узкими и частыми связочными ямками; на протяжении 11 мм насчитывается

13 таких ямок.

Местонахождение. Река Яковлева, в низовьях р. Енисея, скв. 2, глубина 102,8—108,8 м.

Геологический возраст. Нижний сантон.

Inoceramus pinniformis Willet var. jenisseensis nov.

Табл. XXXVI, фиг. 1; табл. XXXVII, фиг. 1

Крупная правая створка (наибольшая длина, без примакушечной части, 58 см) — ядро, довольно сильно выветрелое, но с остатками перламутрового и призматического слоев (см. табл. XXXVI). На табл. XXXVII изображен отпечаток (на песчанике) части поверхности экземпляра, представленного на табл. XXXVI. Этот отпечаток был привезен с р. Енисея в 1946 г. Крупный экземпляр, вскрытый летом 1946 г., в течение зимы 1946/47 тг. оставался (и подвергался выветриванию) на берегу Енисея; в Ленинград он был доставлен в 1947 г.

Крупная слабо выпуклая раковина, клиновидная. Сохранилась часты плоского крыла; из-за сильной его потертости не видно первичной скульп-

туры.

Скульптура описываемого экземпляра состоит: 1) из широких концентрических поднятий; их можно насчитать пять, но примакушечная часть на экземпляре не сохранилась; 2) из сильных равномерно округленных радиальных ребер, разделенных межреберными впадинами раз-

ной ширины и глубины.

По своим признакам описываемый экземпляр близок к *I. pinniformis* у Вудса [120, стр. 338; фиг. 96 в тексте на стр. 339]. Однако наблюдаются и отличия. Так, на описываемом экземпляре не выражены концентрические ребра второго порядка и поэтому не видна отмеченная Вудсом бугорчатость радиальных ребер. По описанию Вудса, типичный вид имеет тонкие и частые радиальные струйки, покрывающие грубые радиальные ребра. Описываемый экземпляр имеет выветрелую наружную поверхность, что не позволяет проследить подробности скульптуры; на отпечатке (коллекция 1946 г.), лучше передающем эти подробности, есть намеки (но только на одном ребре) на тонкие радиальные струйки.

Эти отличия, а также исключительно большие размеры описываемого экземпляра, дают основание для выделения особой разновидности:

I. pinniformis Will var. jenisseensis nov.

Описываемый экземпляр — крупнейший из всех ранее описанных представителей рода [87]. В. С. Ломаченков, доставивший в 1955 г. верхнемеловых иноцерамов с р. Джангоды, сообщил автору, что вместе с ними встречены (но не могли быть взяты) раковины иноцерамов длиною до 80 см.

M естонахождение. В валуне песчаника на отмели правого берега р. Енисея у пос. Ладыгин Яр (в том же валуне — Baculites sp. indet.).

Геологический возраст. Тип I. ptnntformts Will. происходит из зоны «Actinocamax quadratus» верхнего мела (Иоркшир), что соответствует нижнему кампану. В Германии в Люнебургском разрезе [69] I. ptnntformts характеризует зоны I. pinntformts (внизу) и Uintacrinus westfalicus (вверху) и залегает выше слоев с Actinocamax westfalicus-granulatus и непосредственно под следми с Marsupites testudinarius 82

(для последних слоев характерны I. patootensis Lor., I. cancellatus Goldf. и I. lingua Goldf.).

Упомянутые зоны немецкого верхнего мела соответствуют верхнему сантону в нашем понимании. Таким образом, наиболее вероятный возраст отложений, из которых происходит описываемая нами разновидность (jentsseensts), верхний сантон или нижний кампан.

## Inoceramus patootensis Loriol

Табл. XXXVIII, фиг. 1, 2

1893. Inoceramus patootensis Loriol. Om fossile Saltvansdyr fra Nord-Grenland, стр. 211
1918. Inoceramus patootensis Ravn. Vest-Grønland, стр. 337, табл. V, фиг. 1

Маленькая (наибольшая длина около 27 мм) левая створка, равномерно покрытая тонкими ребрами, часть которых очень слабо выдается над другими. Хорошо выражена узкая продольная борозда в задней части створки; при переходе через эту борозду ребра образуют слабый выгиб в сторону макушки (табл. XXXVIII, фиг. 2).

Ввиду малых размеров описываемого экземпляра остается неясным, принадлежит ли он к типичной форме вида или относится к одной из его разновидностей (см. например, примакущечную часть *I. patootensis* var.

tanamaensis nov. на табл. XXXIX, фиг. 1 a,  $\delta$ ).

Для сравнения с типом *I. patootensts* Lor. мы помещаем репродукцию из работы Равна [97], изображающую отпечаток левой створки.

Местонахождение. Река Танама (левобережье р. Енисея), разновидностей (см., например, примакушечную часть *I. patootensis* var. angusta Beyenb., *I. lingua* Goldf., *I.* aff. steenstrupt Loriol, Cucullaea sp. indet. и Alaria cf. sotnikovi Schm. (колл. И. Е. Ширяева).

Геологический возраст. В Западной Европе и в Гренландии *I. patootensis* и близкие к нему виды встречаются в верхней части «гранулятового сенона», т. е. в верхнем сантоне («зона Marsupites testudinarius»). По-видимому, это соответствует зоне Oxytoma tenuicostata на Русской платформе.

# Inoceramus patootensis Loriol var. tanamaensis nov.

Табл. XXXIX, фиг. 1a, б

Сохранилось ядро правой створки с остатками призматического слоя у замочного края.

Раковина в виде широкого клина, довольно сильно вздутая. Передний бок круто (однако не отвесно) спускается к переднему краю. Вдоль заднего края, от макушки к нижнему краю, проходит широкая и неглубокая борозда, отделенная от крыла килевидным уступом. Раковина покрыта концентрическими ребрами. В примакушечной части они все почти одинаково сильные; на более взрослой стадии наблюдаются редко расставленные более грубые ребра («первого порядка») и между ними более частые и менее сильные ребра («второго порядка»). В борозде (близ заднего края) ребра слабо выгнуты в сторону макушки; при переходе назад, на крыловидном уступе ребра круто загибаются вверх и затем, на крыле, ослабевают. На взрослой части раковины (на расстоянии 50 мм от макушки) впереди наибольшей выпуклости, на концентрических ребрах первого порядка, образуются вздутия, напоминающие «параболическую скульптуру» некоторых аммонитов. Эти вздутия являются главным отличием разновидности tanamaensts от типичной формы вида.

На наиболее выпуклой (средней) части слабо заметны радиальные

лучи.

Местонахождение. Река Танама (колл. И. Е. Ширяева). Геологический возраст. Верхний сантон.

83

Табл. XL, фиг. 2a, б

Одна правая створка (наибольшая длина ее равна 35 мм).

Крыло обломано, и раковина имеет форму узкого клина, вершиной которого служит острая, слабо загнутая макушка. Передний бок почти отвесный, сверху ограниченный килевидным перегибом. Вдоль заднего края раковины проходит пологая борозда. Средняя часть раковины покрыта концентрическими ребрами двух порядков. На более грубых из них (ребра первого порядка), широко расставленных, наблюдаются приподнятые участки в виде бугровидных вздутий, обращенных выпуклостью в сторону макушки и напоминающих параболические скульптуры у некоторых аммонитов.

На типе var. angusta Веуепвигд [55, стр. 110, табл. 25, фиг. 4] такие бугры отсутствуют, и это является отличием описываемой нами

формы от упомянутой разновидности.

Местонахождение. Река Танама (колл. И. Е. Ширяева). Геологический возраст. Верхний сантон.

# Inoceramus aff. steenstrupi Loriol

## Табл. XXXVIII, фиг. 3, 4

На табл. XXXVIII, фиг. 4 изображен обломок левой створки, сильно вздутой, с крутым подмакушечным склоном и с хорошо сохранившейся скульптурой. Концентрические ребра довольно грубые, все одинаково рельефные. На наиболее выпуклой части раковины заметно несколько радиальных ребер, проходящих непрерывно через всю длину раковин. По общей форме раковины близок *I.* cf. lingua Hägg. [66, табл. 4, фиг. 7], но у вида Хэгга нет признаков радиальных ребер. В этом отношении описывамый вид приближается к *I. steenstrupi* Loriol [97, табл. V, фиг. 2], являясь, по-видимому, промежуточной стадией между *I. patootensis* Lor. и *I. steenstrupi* Lor.

Близкая форма была определена В. И. Бодылевским с Карского побережья (табл. XXVIII, фиг. 3). От вышеописанного экземпляра она отличается сильнее выраженной скульптурой как концентрической, так и радиальной, что следует приписать, по-видимому, тому, что карский

экземпляр раздавлен.

.84

Местонахождение. Один экземпляр с р. Танамы (колл. И. Е. Ширяева); несколько экземпляров с р. Саа-Яга, (колл. О. Л. Эйнора).

Геологический возраст. Верхний сантон.

# Inoceramus lingua Goldfuss

Табл. ХХХІХ, фиг. 2а, б, в

1836. Inoceramus lingua Goldfuss. Petrefacta Germaniae, II, стр. 113, табл. 110, фиг. 5

Крупная правая створка, сильно вздутая, с хорошо выраженной концентрической скульптурой из ребер двух порядков — широко расставленных более грубых и чаще расположенных более тонких. На замочном крае хорошо сохранились связочные ямки (табл. XXXIX, фиг. 2 а). Они занимают полосу шириной 6 мм и длиною 30 мм; на этой длине насчитывается 17 ямок (расширяющихся по мере удаления от макушки).

Местонахождение. Река Танама, на одном куске с I. aff.

steenstrupi Lor. (колл. И. Е. Ширяева).

Геологический возраст. Верхний сантон.

## Род Corbicella Morris et Lycett, 1854

Corbicella (?) rjabuchini sp. nov.

Табл. ХХХ, фиг. 5

1872. Lucina fischeriana Schmidt. Mammuthreise, стр. 147, табл. IIIa, фиг. 21

#### Размеры в мм

Длина.																		. 34
Высота	_		_	_													$^{23}$	(0.68)
Расстоя	ни	e	ма	кy	ш	ки	1	TC	П	epi	ед	не	го	К	pa	Я.	16,5	(0,48)

Хорошо сохранившаяся правая створка, суженная в передней части. В примакушечной части наблюдаются линии нарастания; на более взрослой части раковины появляются плавно идущие пологие концентрические складки. При косом освещении на этой части поверхности раковины во впадинах между складками заметны тончайшие радиальные струйки.

По общей форме раковина сходна с *Corbicella laevis* S о w. из оксфорда Англии [54, табл. XXXIX, фиг. 2]. Отсутствие сведений о характере замка ставит родовую принадлежность описываемой раковины под сомнение; для нового вида характерна радиальная тончайшая скульптура, вообще не свойственная роду *Corbicella*.

Местонахождение. Урочище Прилучье, точка 157 (колл.

Г. Е. Рябухина).

«Lucina fischeriana» Schmidt была найдена в буром раскалывающемся по слоистости известняковом валуне изолированно на Нижнем Енисее [103, стр. 147].

#### КЛАСС СЕРНАLOPODA

## Род Borissiakoceras Arkhanguelsky, 1916

Borissiakoceras (?) sp. (aff. mirabile Arkhanguelsky)

Табл. XLIV, фиг. 4

1872. Ammonites sp. aff. Ceratites Euomphalus Schmidt Mammuthreise, стр. 136, табл. I, фиг. 2; табл. IIIa, фиг. 2

#### Размеры в мм

Наиболь	ший диа	метр							25
Боковая	высота	(при	диам	етре	20	мм)			8
Ширина			,	_	,,				6

Отпечаток правой стороны раковины аммонита, с которого получен слепок, изображенный на табл. XLIV, фиг. 4, доставлен из валуна на северном берегу Западного Таймыра.

Раковина плоская, с умеренно узким пупком. Поперечное сечение оборотов уплощается на боках и слабо расширяется от пупкового перегиба кверху. Поверхность раковины покрыта тонкими слабо изогнутыми струйками, утолщающимися в бугорки на перегибе от боковой стороны к сифональной и на последнем обороте исчезающими.

Кроме описанного экземпляра в коллекции сохранился маленький экземпляр (диаметром около 6 мм) с умеренно узким пупком, с оборотами, несколько расширяющимися кверху, плоскими с боков и округленными снаружи, без всяких признаков скульптуры. Вполне вероятно, что

это молодая стадия вышеописанной формы.

Из описанных в литературе аммонитов больше всего подходит к описываемой форме как по внешнему виду, так и по соотношению размеров, Borissiakoceras mirabile A r k h. [3, стр. 55, табл. VIII, фиг. 2—3]. К сожалению, уверенному отнесению к этому роду описываемого экземпляра

мешает то, что у последнего неизвестна лопастная линия (на той стадии, которая описана А. Д. Архангельским). Описываемый маленький экземпляр сохранил следы лопастной линии, но она имеет лопасти и седла нерасчлененные (что вполне понятно, ввиду малых размеров экземпляра). Как отметил А. Д. Архангельский, лопастная линия является характернейшим признаком рода Borissiakoceras; она отличается «расчлененными седлами и простыми, если исключить первую, лопастями; обычно соотношения, как известно, иные» [3, стр. 55]. Как раз эта особенность характерна для лопастной линии маленького аммонита (из низовьев р. Енисея), описанного и изображенного Ф. Б. Шмидтом под названием «Ammonites aff. CeratitesEuomphalus» sp. (см. синонимику). Ф. Б. Шмидт, чрезвычайно внимательно изучивший редкие остатки енисейских аммонитов, не прошел мимо этого признака и считал его «существеннейшим отличием» описанной им формы от Ceratites euomphalus.

Отличием описываемого большего экземпляра от среднеазиатского (у А. Д. Архангельского) является присутствие у первого ясной скульптуры. Сходную скульптуру, однако слабее выраженную, можно видеть в работе А. Д. Архангельского, на табл. VIII, фиг. 2, вопреки утверждению этого автора в тексте, что у Borrissiakoceras mirabile раковина совер-

шенно гладкая.

Местонахождение. Больший экземпляр (табл. XLIV, фит. 4): северный берег Западного Таймыра, вместе с типичной формой *I. lamarcki* Рагк. (колл. Е. М. Люткевича); меньший экземпляр: район р. Чайки из самой нижней части разреза верхнего мела, вместе с *I. lamarcki* Рагк., *I. interruptus* Schm., *Lopatinia jenisseae* Schm. (колл. В. Н. Сакса).

Геологический возраст. Верхний турон—коньяк.

# Список фауны, обнаруженной в роторных скважинах района Усть-Енисейского порта

	Усть-Енисейского порта	
Глубина, м	№ скважины	Устанавлива- емый по фауне возраст
	Скважина 1-Р	
1043,0 -1049,5	Tancredia sp. indet.	
1114,3—1116,8	Paracraspedites (Tollia? или Temnoptychites?) Pecten (Entolium) nummularis Оrb. Lingula cf. zeta Qu.	Валанжин ниж- ний или сред- ний
1136,0—1139,0	Auceila sp. indet. Pecten (Entolium) sp. indet.	
1192,4—1199,0	Subcraspedites sp. indet. Aucella cf. keyserlingi Lah. Protocardia sp. indet.	
<b>1</b> 200,3 <b>–</b> 1205,7	Craspedites (Paracraspedites?) sp. indet. Ammonites gen. et sp. indet. juv. Aucella terebratuloides L a h. Aucella cf. volgensis L a h. Aucella cf. okensis P a v l. Aucella cf. trigonoides L a h. Aucella sp. sp. indet. Inoceramus sp. indet.	Нижний валан- жин
1222,0—1228,0	Belemnites (Cylindroteuthis) cf. magnificus Orb. Belemnites sp. indet. «Onychites» sp. Lucina (?) sp. indet. Scurria (?) sp. indet. Rhynchonella sp. indet. Crustacea (?) Pisces (?)	
1232,3—1235,7	Aucella mosquensis (Buch) Lucina (?) sp. indet. Scurria (?) sp. indet. Rhynchonella sp. indet. Decapoda (?) Pisces (?)	Нижний волж- ский ярус
1236,8—1240,0	Dorsoplanites sp.	
1246,0—1252,2	Pictonia sp. indet.  Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 1, sp. № 2  Belemnites (Pachyteuthis) panderianus Orb.  Belemnites sp. indet.  Aucella cf. kirghisensis Sok.  Lima cf. trembiazensis Lor.  Pecten (Entolium) sp. indet.  Pecten (?) sp. indet.  Ditrupa (?) sp. indet.  Strophodus cf. reticulatus Ag.	Нижний кимеридж
1252,2—1256,4	Amoeboceras sp. indet.	
1262,5	Belemnites (Cylindroteuthis) sp. indet. (? ex gr. puzosianus Orb.)	? Верхний
1270,7—1274,7	Amoeboceras sp. indet, juv.	оксфорд
1274,7—1281,2	Pleuromya (?) sp. indet. Crustacea gen. et sp. indet.	
1287,2—1294,0	Amoeboceras cf. alternoides (Nik.) Aucella cf. bronni (Rouill.)	Средний оксфорд
1294,0-1298,0	Cardioceras jacuticum Pavl.	Нижний оксфорд
1347,2 - 1354,4	Cadoceras (Langaeviceras) cf. nikitini Sok. Parallelodon elatmense (Boriss)	Верхний келловей

<u>, , , , , , , , , , , , , , , , , , , </u>		Продолжени Устанавлива-
Глубина, м	№ скважины	емый по фауне
	Скважина 2-Р	
461,6—465 <b>,4</b>	Tancredia sp. indet.	
475,1—480,3	Pecten (Entolium) aff. nummularis Orb.	
	Pelecypoda ex Heterodonta (Isocyprina?) Pelecypoda (ex Desmodonta)	,
495,75 —498,60	Brachiopoda (?), Pelecypoda (? Pleuromya)	,
507,7—510,6	Polyptychites sp. indet. Modiola cf. strajeskiana Orb. Lima aff. consobrina Orb. Astarte sp. nov. A. Oxytoma sp. indet. Pelecypoda (ex Desmodonta?) Gastropoda gen. et sp. indet.	Валаңжин
550,7	Ditrupa (?) sp. indet.  Aucella sp. indet. (? cf. sublaevis Keys)  Oxytoma sp. indet.	
630,0	Goniomya sp. indet.	
796,0	Belemnites (фракгмоконус) Pelecypoda (Quenstedtia или? Pleuromya)	
	Скважина 3-Р	
933,0- 936,0	Pisces (ближе неопределимая чешуя)	ı
	Pseudomonotis sp. indet. (? cf. substriata Goldf) Pseudomonotis sp. indet.	
1015,4—1016,4	Pseudomonotis substriata Goldf. Pseudomonotis sp. indet.	Верхний лейас
1029,1—1030,0	Pseudomonotis substriata Goldf.	
	Скважина 4-Р	,
	Inoceramus sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	
	Protocardia (?)	
	Quenstedtia (?)	
	Pelecypoda gen. et sp. indet.	
1422,9—1424,7	(?) Pseudomonotis	
*	Скважина 5-Р	
	Lima cf. consobrina Orb. Pelecypoda gen. et sp. indet.	?Валанжин
797,1— 801,5	Tancredia subtilis Lah.	Средняя юра
	Скважина 6-Р	
539,0— 544,0	Aucella cf. uncitoides Pavl.	Валанжин
	Скважина 7-Р	
	Modiola cf. strajeskiana Orb. Gastropoda gen et. sp. indet.	Валанжин
795,0— 797,0 8 <b>0</b> 4,1— 806.6	Pleuromya sp. indet. Pleuromya sp. indet.	?Аален
806,6 - 809,6	Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenuistria Ag.) Ophiurites sp.	Аален
825,4— 829,2 829,2 — 832,7	Pleuromya sp. indet.	?Аален

Oxytoma inaequivalve (Sow.) var. expansa Phill.

498.5 - 505.0

Aucella sp. indet. Pecten sp. indet.

Pelecypoda gen. et sp. indet. Gastropoda gen. et sp. indet. ? Валанжин

	·	Продолжени
Глубина, м	№ скважины	Устанавлива- емый по фауне возраст
515,6—518,0	Oxytoma inaequivalve (Sow.) var. expansa Phill. Oxytoma (?) Aucella subinflata Pavl. Aucella sp. indet. (? cf. andersoni Pavl.) Pecten sp. indet. juv.	
518,0—521,1	Aucella ex gr. fischeriana (Orb.) Aucella sp. indet. Inoceramus sp. indet. Pecten (Entolum) sp. indet. Pseudomonotis sp. indet. Pelecypoda (? Pleuromya)	? Валанжин
577,0—582,2 607,7—618,7	Tancredia (?) sp. indet. Tancredia (? Pleuromya)	
	Скважина 10-Р	
730—738	Temnoptychites cf. syzranicus (Pavl.) Astarte sp. indet. Lucina (? Cyprina) Leda (?) sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Средний валанжин
816,5—827,7	Aucella sp. indet. Lima sp. indet. Leda sp. indet. Astarte (?) sp indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	•
837 <b>,2</b> —844 <b>,</b> 5	Aucella cf. uncitoides Pavl. Aucella cf. terebratuloides Lah. Aucella cf. keyserlingi Lah. Aucella aff. crassa Pavl. Aucella sp. indet. Inoceramus sp. indet. Leda sp. indet. Pseudomonotis (? Oxytoma)	Валанжин (нижний или средний)
859,5—866,7	Subcraspedites (?) sp. indet. Aucella sp. indet. Leda sp. indet. Ditrupa (?)	
39 <b>5,0—</b> 89 <b>7,</b> 2	Aucella aff. tolli Sok. Pecten sp. indet.	
923,0 - 924,3	Ammonites gen. et sp. indet. Aucella sp. indet. Pecten (? Entolium) sp. indet. Leda (?) sp. indet.	
924,3 - 926,7	Ammonites gen. et sp. indet. Ammonites gen. et sp. indet. j u v.	
926,7—933,7	Pelecypoda gen. et sp. indet.	
933,0—940,0	Craspedites (? Paractaspedites или ? Subcraspedites) spindet. juv. «Onychites» sp. Modiola cf. sibirica Bodyl. Modiola sp. indet. Aucella sp. indet. Astarte sp. indet.	Нижний валан- жин (? верх- ний волжский ярус)
955,3—962,8	Taimyroceras cf. laevigatum sp. nov. Paracraspedites (?) sp. indet. (? cf. unshensis Nik.) Belemnites sp. indet.	

Глубина, м	№ скважины	Продолжение Устанавлива- емый по фауне возраст
	«Onychites» sp. Aucella ex gr. fischeriana Orb. Aucella sp. indet. Inoceramus sp. indet. Pseudomonotis sp. indet. Modiola sp. indet. Astarte sp. indet. Cyprina (? Lucina) Pelecypoda gen. et sp. indet. Gastropoda gen. et sp. indet. Taimyroceras niiga sp. nov.	
983,0—990,0	Taimyroceras laevigatum sp. nov. Paracraspedites (? Taimyroceras) sp. indet. «Onychites» sp. Inoceramus sp. Inoceramus sp. indet juv. Aucella sp. indet. Pleuromya sp. indet. Modiola sp. indet.	Нижний валан- жин (? верх- ний волжский ярус)
1010,6—1017,4	Ammonites gen. et sp. indet. (? Taimyroceras cf. laevigatum sp. nov.) Belemnites sp. Aucella sp. indet. Nucula sp. indet. Lucina sp. indet. Modiola sp. indet. Pleuromya sp indet. Pecten (Entolium) sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet. Gastropoda gen. et sp. indet. Ditrupa (? Dentalium)	
1043,4—1050,4	? Laugeites sp. indet. Ammonites gen. et sp. indet. juv. Belemnites sp. indet. Leda cf. dammariensis B u v. Aucella sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet. Scurria (?) Lingula (?)	Нижний волж- ский ярус (? верхний волжский ярус)
	Dorsoplanites (? Laugeites) sp. indet. Lucina sp. indet. Lucina (?) sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet. 'Aucella sp. indet.	
	Pleuromya (?) sp. indet. Lingula sp. indet.  Ammonites gen. et sp. indet.  Belemnites sp. indet. (? cf. explanatus Phill.)  «Onychites» sp.  Aucella sp. indet.	Нижний волж ский ярус
1170,5—1177,1	Astarte (?) sp. indet.  Pelecypoda gen. et sp. indet.  Pelecypoda gen. et sp. indet.  Lucina (?) indet.  Pelecypoda gen. et sp. indet.  Belemnites (Pachyteuthis) cf. explanatus Phill.  «Onychites» sp.	

Pelecypoda gen et sp. indet.

Ammonites gen. et sp. indet. «Onychites» sp. Pelecypoda (? Astarte) Pelecypoda (? Pecten)

1431,8 - 1437,9

<sup>1</sup> Глубина взятия образца с Paracraspedites? sp. indet. вызывает сомнение. Скорее всего, этот образец попал из более высокого интервала. 92

		Продолжение
Глубина, м	№ скважины	Устанавлива- емый по фауне возраст
1445,7—1451,0	Quenstedticeras (?) sp. indet. Pseudomonotis sp. indet.	Верхний келло- вей
1639,2—1644,6	Pseudomonotis decussata Goldf. Harpax sp.	Байос
	Pleuromya sp. indet.  Pelecypoda (? Harpax)  Pelecypoda gen. et sp. indet.	? Средний лей- ас
•	Скважина 11-Р	
225,1—228,5	Aucella ex gr. russiensis Pavl. Thracia (?) sp. Lingula cf. zeta Qu.	Нижний волж- ский ярус— нижний валан- жин
285,3— <b>2</b> 88,5	Aucella sp. indet. Pleuromya (?)	
333,6—336,6	Belemnites (Pachyteuthis) ingens Krimh. var.	? Нижний волж- ский ярус
411,0—414,0	Amoeboceras Belemnites (Cylindrotheuthis) aff. oweni Phill. Astarte sp. indet.	Верхний окс- форд—нижний кимеридж
	Скважина 12-Р	
405,0—412,6	Modiola cf. strajeskiana Orb. Thracia cf. lata Ag. Pelecypoda gen. et sp. indet.	
423,5—429,8	Polyptychites (?) sp. indet. Pecten (Entolium) cf. nummularis Orb. Astarte sp. indet. P. Leda Gastropoda gen. et sp. indet.	
433,8—444,9	Aucella sp. Astarte buchiana Orb. Pecten (Entolium) cf. nummularis Orb. Pleuromya (?) cf. uralensis Orb. Pleucypoda gen. et sp. indet. Gastropoda gen. et sp. indet. (?) Ditrupa	
455,6—462,7	Belemnites (?) sp. indet.  Lima consobrina Orb.  Lima sp. indet.  Astarte buchiana Orb.  Astarte cf. senecta Woods  ? Leda  ? Aucella  Eulima aff. pusilla Tullb.  Gastropoda gen. et sp. indet.  Brachiopoda (? Rhynchonella)	Валанжин
473,2—480,0	Ammonites gen et sp. indet. Aucella cf. terebratuloides Lah. Aucella sp. indet. Inoceramus sp. indet. Astarte buchiana Orb. Astarte cf. senecta Woods Astarte sp. indet.	

		Продолжение
Глубина, м	№ скважины	Устанавлива- емый по фауне возраст
	Oxytoma inaequivalve Sow. var. Lima sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Валанжин
490,7—500,3	Aucella sp. indet. (? cf. volgensis Lah) Aucella sp. indet. Lima cf. consobrina Orb. Lima sp. indet. Thracia cf. lata Ag.	
513,5—519,0	Paracraspedites (?) cf. spasskensis (Nik) Tollia (?) sp. indet. Aucella cf. terebratuloides Lah. Aucella cf. crassa Pavl. Aucella ex gr. keyserlingi Lah. Aucella sp. indet. Inoceramus sp. indet. Modiola sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Валанжин (? нижний)
546,2—552,9	Dorsoplanites (?) sp. indet.  Belemnites sp. indet.  Aucella cf. fischeriana (Orb.)  Aucella sp. indet.  Ostrea plastica Trautsch.  Thracia cf. lata Ag.  Leda (?) sp. indet.	Нижний волж- ский ярус
563,0—569,6 598,6—605,0	Belemnites (Pachyteuthis) cf. explanatus Phill. Subplanites (?) rotor sp. nov. Belemnites sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	
634,0—642,8	Amoeboceras (Amoebites) sp. indet. Belemnites (Pachyteuthis) panderianus Orb. Oxytoma sp. indet.	
653,0—660,0	Amoeboceras sp. Aucella cf. aviculoides Pavl. Pecten sp. indet. Oxytoma sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Нижний кимеридж
671,0—679,8	Amoeboceras (? Amoebites) Pecten (Camptonectes) cf. lens Sow. Astarte sp. indet. Pelecypoda gen et sp. indet. (?) Serpula	
707,8—728,1	Cardioceras (?) sp. indet. Aucella lata Trautsch. Pholadomya aff. foliacea Ag. Astarte sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Келловей— нижний окс- форд
738,6—745,0	Cadoceras (? Arcticoceras) sp. indet. juv. Belemnites sp. indet. Pseudomonotis sp. indet. Lima sp. indet.	? Нижний келловей
1069,0 - 1075,6	Inoceramus (Mytiloides) aff. amygdaloides Goldfuss Pleuromya sp. nov. indenom (aff. tenuistria Ag.) Pleuromya sp. indet. Pelecypoda gen. et sp. indet.	Аален

		Продолжение
Глубина, м	№ скважины	Устанавлива- емый по фауне возраст
1086,3—1091,7	Pseudomonotis lenaensis Lah. Pleuromya sp. nov. indenom (aff. tenuistria Ag.) Pleuromya sp. indet.	Аален
1101,8—1107,0	Pseudomonotis lenaensis Lah. Pleuromya sp. nov. (aff. tenuistria Ag.) var. nov. Pleuromya sp. indet.	
	Скважина 13-Р	
750,0—760,0	Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenuistria A g.) Pleuromya sp. indet.	
792,0—808,0	Pleuromya sp. nov. (aff. tenuistria Ag.) var. nov. Pleuromya sp. indet.	Аален
1056,0—1063,0	Pecten (Camptonectes) sp. indet.	
	Скважина 14-Р	
1053,0	Pleuromya (? Tancredia)	
	Pseudomonotis sp. indet. (? cf. deleta D u m.) Harpax laevigatus (O r b.)	Средний лейас

#### ЛИТЕРАТУРА

1. Александров Д. К. Новые данные о неогеновых и верхнемеловых отложениях низовий р. Енисея. Проблемы советской геологии, т. VIII, № 3 (236—239), М., 1938.

2. Архангельский А. Д. Верхнемеловые отложения востока Европейской России. Матер. для геол. России. Спб., 1912.

3. Архангельский А. Д. Мюллюски верхнемеловых отложений Туркестана, вып. 1. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 152, 1916.

4. Атлас руководящих форм ископаемых фаун СССР, т. VIII, М.-Л., 1947.

Б. Берзин А. И. Геологические исследования нефтяного месторождения Нордвик в 1934—1935 гг. Сб. Горно-геол. упр. Главсевморпути, М., 1939. 6. Богословский Н. А. Рязанский горизонт. Матер. для геол. России, т. XVIII,

СПб., 1897. 7. Бодылевский В. И. Фауна верхнего волжского яруса Новой Земли. Тр. Аркт. ин-та, т. 49, Л., 1936.

8. Бодылевский В. И. О следах верхнего волжского яруса в Западно-Сибирской низменности. Докл. АН СССР, т. 1 (X), № 1 (78), М., 1936. 9. Бодылевский В. И. Морской мел Урала. Геология СССР, т. XII, ч. 1,

Л.—М., 1944. 10. Бодылевский В. И. О возрасте суракского и иноцерамового ярусов. Зап.

Лен. горн. ин-та, т. XVII—XVIII, 1948.

11. Бодылевский В. И. К экологии рода Награх. Ежегодн. Всес. палеонтол.

об-ва, т. XV, Л., 1956. 12. Бодылевский В. И. Новый род *Taimyroceras* из Северной Сибири. Матер. по палеонтол. Всес. геол. ин-т. Сб. «Новые семейства и роды», Л., 1956.
13. Бодылевский В. И., Кипарисова Л. Д. Стратиграфия мезозойских отложений Советской Арктики. Тр. XVII Сессии геол. конгр., т. V, М., 1940.

14. Борисяк А. А. Pelecypoda юрских отложений Европейской России. Вып. 1. Nuculidae. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 11, СПб, 1904.
15. Борисяк А. Pelecypoda юрских отложений Европейской России.

Arcidae. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 19, СПб., 1906.

16. Борисяк А. А. Pelecypoda юрских отложений Европейской России. Вып. IV. Aviculidae. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 44, СПб., 1909.

17. Борисяк А. А. О Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah. Тр. Геол. му-

зея, Акад. наук, т. VIII, вып. 6, СПб., (1914) 1915.

18. Борисяк А. А. Геологический очерк Сибири. П., 1923.

19. Борисяк А. А. и Иванов Е. *Pelecypoda* юрских отложений Европейской России. Вып. V. *Pectinidae*. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 143, П., 1917.

20. Геккер Р. Ф. Юрские морские ящеры в Поволжье. Изв. № 271 (7343) от

22. XI 1940 г.

٠96

21. Геккер Е. Л., Геккер Р. Ф. Остатки Teuthoidea их верхней юры и ниж-

него мела Поволжья. Вопр. палеонтол. т. И, Л., 1955.

22. Герасимов П. А. Руководящие ископаемые мезозоя центральных областей Европейской части СССР, ч. 1. Пластинчатожаберные, брюхоногие, ладьеногие моллюски и плеченогие юрских отложений. 1955.

23. Добров С. А. Руководящие ископаемые верхнего мела СССР. *Inoceramus lobatus* auct. Учен. зап. Моск. Гос. универ., вып. 161, сер. геол., т. V, 1952. 24. Иванов Е. Заметка о *Pseudomonotis doneziana* Вогів. из юрских отложе-

ний Уральской области. Изв. Геол. ком., XXXIV, 1915. 25. Иловайский Д. И. и Флоренский К. П. Верхнеюрские аммониты бассейнов рек Урала и Илека. Мат. позн. геол. строения СССР, нов. сер., вып. 1, М., 1941.

26. Крымгольц Г.Я. Верхнеюрские Cylindroteuthinae Тимана, басс. р. Сысолы и Оренбургской губ. Изв. геол. ком., т. XLVIII, № 7, Л., 1929.

27. Крымгольц Г.Я. Материалы по стратиграфии морской юры р. Буреи. Тр. Центр. н.-и. геол. разв. ин-та, вып. 117, Л., 1939.

28. Лагузен И. Ауцеллы, встречающиеся в России. Тр. Геол. ком., т. VIII, № 1, CПб., 1888.

29. Михайлов Н. П. Верхнемеловые аммониты юга Европейской части СССР и их значение для зональной стратиграфии. Тр. ИГН АН СССР, вып. 129, М., 1951. 30. Михальский А. Аммониты нижнего волжского яруса. Тр. Геол. ком.,

т. VIII, № 2, СПб., 1890. 31. Моор Г. Г. Геологический очерк Сибирской платформы и прилегающих

к ней складчатых структур. Тр. Аркт. ин-та, т. 87, Л., 1937.

32. Музафарова Р. Ю. Стратиграфия и ископаемые моллюски меловых отложений южной части Бухарской области. Тр. Ин-та геол. АН УэбССР, вып. VII, сб. 2, Ташкент, 1953. 33. Никитин С. Н. Аммониты группы Amaltheus funiferus Phill. Bull. soc. Imp. des Natur. de Moscou vol. LIII, № 3, 1878.

34. Никитин С. Н. Юрские образования между Рыбинском, Мологой и Мыш-

киным. Матер. для геол. России, т. Х. СПб, 1881.

35. Никитин С. Н. Общая геологическая карта России. Лист 71-й. Кострома. Тр. Геол. ком., т. II, № 1, СПб., 1885.

36. Никитин С. Н. Следы мелового периода в Центральной России. Тр. Геол.

ком., V, № 2, СПб, 1888. 37. Никитин С. Н. *Cephalopoda* московской юры. Тр. Геол. ком., нов. сер., № 170, П., 1916.

38. Обручев В. А. Геология Сибири. т. III, М.—Л., 1938.

39. Павлов А. П. Юрские и нижнемеловые Cephalopoda Северной Сибири. Зап.

- Акад. наук, VIII сер., физ. мат., т. XXI, № 4, СПб., 1914.

  40. Приторовский М. М. Новые данные об аммонитах группы Olcostephanus okensis (Craspedites Pavl. et Lampl.) из Ярославской губ. Зап. Минер. общ. т. XLIV, вып. 2, П., 1907.
- 41. Пчелинцева (Петрова) Г. М. Новые ауцеллиды верхнего триаса и нижней юры Дальнего Востока. Матер. ВСЕГЕИ, нов. сер., вып. 9, Л., 1955.
  42. Сакс В. Н. Геологический очерк Обь-Енисейской низменности. Тр. Аркт.

ин-та, т. 87, Л., 1937.

43. Сакс В. Н. и Ронкина З. З. Юрские и меловые отложения Усть-Енисейской впадины. Тр. Ин-та геол. Арктики, т. 90, 1957.

44. Синцов И. Ф. Общая геологическая карта России, Лист 92-ой. Тр. Геол.

ком., т. VII, № 1, СПб, 1888.

45. Смородина (Молчанова) Н. О генетических взаимоотношениях аммонитов сем. Cardioceratidae. Изв. Ассоц. н.-и. институтов при физ.-мат. фак. Моск. Гос. универс., т. 1, вып. 1-2, 1928.

46. Соколов Д. Н. Ауцеллы Тимана и Шпицбергена. Тр. Геол. ком., нов. сер.,

вып. 36, СПб, 1908.

47. Соколов Д. О древнейших ауцеллах. Изв. Геол. ком., т. XXVII, № 143, СПб, 1908.

48. Соколов Д. Н. К аммонитовой фауне Печорской юры. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 76, СПб, 1912.

49. Соколов Д. Оригиналы и паратипы К. Ф. Рулье и Г. А. Траутшольда в коллекции Фаренколя из Гальевой. Тр. Геол. музея Имп. Акад. наук, т. VI, вып. 4, СПб, 1912. 50. Соколов Д. Н. Мезозойские окаменелости из Большеземельской тундры и

Кашпура. Тр. Геол. музея АН СССР, III, 1927.

Etudes critiques sur les Mollusques fossiles. Neuchatel, 51. Agassiz L. 1842--1845.

52. Andert H. Die Inoceramen des Kreibitz-Zittauer Sandsteingebirges. Festschr.

des Humboldsvereins Ebersbach, 1911.

53. Andert H. Die Kreideablagerungen zwischen Elbe und Jeschken. Teil. III. Die Fauna der obersten Kreide in Sachsen, Böhmen und Schlesien. Abhandl. d. Preuss. Geol. Land. Anst. Neue Folge, Hf. 159, 1934.

54. Arkell W. J. A monograph of british corallian Lamellibranchia. Palaeonto-

graphical Soc., vol. 81-90, 1929-1937.

55. Beyenburg E. Neue Fossilfunde aus dem Untersenon der westfälischen Kreide. Zeitschr. d. Deutsch. geol. Gesellsch. Bd. 88, Hf. 2, 1936.
56. Buch L. Über einige neue Versteinerungen aus Moskau. Neues Jahrb. f. Min., Geol. und Pal., 1844.

7 Труды НИИГА, том 93

57. Buvignier A. Statistique géologique du departement de la Meuse. Paris. 1852.

58. Conrad. Observations on a group of Cretaceous Fossil Shells, found in Tippah Country, Miss. Journ. Acad. Nat. Sci. Philadelphia, N. S. 3(4), 1858.

59. Dechaseaux C. Harpax spinosus Sow. et ses variétés parkinsoni et pectinoides. Bull. Soc. Géol, France, 5 sér. t. VII, N 4-6, 1937.
60. Dumortier E. Etudes paléontologiques sur les dépots jurassiques du bassin du Rhone. I-IV, 1864-1874.

61. Eichwald E. Lethaea rossica ou paléontologie de la Russie. Vol. II. Période

movenne. 1865-1869.

62. Fischer A. G. A belemnoid from the late Permian of Greenland. Medd. om grønl. Bd. 133, No. 5, 1947.

63. Fischer de Waldheim G. Revue des fossiles du gouvernement de Moscou.

O. FISCHET DE WAIGHEIM C. REVUE DES IDSSHES DU GOUVERNEMENT DE MOSCOU.

Nº 2. Fossiles du terrain oolithique. Bull. Soc. Imp. d. Natur. d. Moscou, t. XVI, 1843.
64. Geinitz H. B. Das Elbtahlgebirge in Sachsen, Th. 2, Lief. 2, 1872 (1872—1875), Palaeontographica, 20, Th. 2.
65. Goldfuss A. Petrefacta Germaniae. 1834—1840.
66. Hägg R. Die Mollusken und Brachiopoden der Schwedischen Kreide II, Kullemölla, Lyckås, Kaseberga und Gräsryd. Arsbok Sver. Geol. Unders., 1934, 28, № 5, (1935)

67. Heine F. Die Inoceramen des mittelwestfälischen Emschers und unteren Untersenons. Abhandl. Preuss. Geol. Land. Anst., Neue Folge. 120, 1929.
68. Heinz R. Beiträge zur Kenntnis d. Stlatigraphie u. Tektonik d. oberen Kreide Lüneburgs. Mitt. Miner.-Geol. Staatsinst., 8, Hamburg, 1926.
69. Heinz R. Das Inoceramen-Profil der oberen Kreide. Lüneburgs (Beiträge zur Kenntnis des oberkretzgischen Inoceramen). Kenntniss des oberkretazischen Inoceramen, I). 21 Jahresbericht des Niedersächsischen geologischen Vereins zu Hannover, 1928. 70. Heinz R. Die Kreide Inoceramen der südafrikanischen Union (Beiträge zur

Kenntnis der oberkretazischen Inoceramen, XI). Internat. Geol. Congress. Compte Rendu

of the XV session. S. Africa, vol. II, Pretoria, 1930.
71. Heinz R. Die Inoceramen von Madagaskar und ihre Bedeutung für die Kreide-Stratigraphie (Beiträge zur Kenntniss der Inoceramen, XII). Zeitschr. d. deutsch. Geol. Gesellsch. 85, N. 4, 1933.
72. Hyatt A. (In Zittel-Eastman). Cephalopoda, 1900.

73. Il o vaïsky D. L'Oxfordien et le Séquanien des gouvernements de Moscou et de Riasan. Bull. Soc. Imp. d. Natur. de Moscou, 1903, 2, et 3.

74. Imlay R. W. Characteristic jurassic mollusks from Northern Alaska. Geol. Survey Prof. Paper, 274-D, 1955.

75. Keyserling A. Wissenschaftiche Beobachtungen a. e. Reise in das Petschora-

Land. St. Petersburg., 1846.
76. Lahusen I. Die Inoceramen-Schichten an dem Olenek und der Lena. Mém Acad. Imp. d. Sci. Pétersbourg, VII série, t. XXXIII, 7, 1886.

77. Ley merie A. Mémoire sur le terrain crétacé du département de l'Aube. Mém. Soc. Géol. de France, sér. I, vol. V, p. I, 1842.
78. Loriol P. Om fossile Saltvansdyr fra Nord Grønland. Meddelelser om Grøn-

land, 5, 1893.

79. Lori ol P. Etude sur les mollusques et brachiopodes de l'Oxfordien supérieur et moyen du Jura Bernois, Mém. soc. Paléont. Suisse, vol. XXVII, 1901.

80. Mantell. The Fossils of the South Downs or illustrations of the Geology

of Sussex, 1822.

81. Naef A. Die fossilen Tintenfische, 1922.
82. Neumayr M. and Uhlig V. Ueber Ammonitiden aus den Hilsbildungen Norddeutschlands. Palaeontographica, 27, 1881.
83. Orbigny A. In Murchison, de Verneuil, Keyserling Géologie de la Russie d'Europe. Vol. II, Paléontologie, 1845.

84. Orbigny A. Paléontologie française, Terrains crétacés, III, Lamellibranchia,

85. Orbigny A. Paléontologie française. Terrains jurassiques. I. Céphalopodes. 1850--1860.

86. Orbigny A. Prodrome. Etageliasien, 1850. 87. Palfy M. Zwei neue Inoceramus-Riesen aus den oberen Kreideschichten der siebenbürgischen Landestheile. Földtani Közlony. XXXIII, 1903.

88. Parkinson J. Remains of the fossils collected by M. W. Phillips near Dover and Folkestone. Trans. of the geol. Soc., vol. V, 1819.

89. Pavlow A. Etudes sur les couches jurassiques et crétacées de la Russie.

I. Jurassiques supérieur, et crétacé inf. de la Russie et de l'Angleterre. Bull. Soc. Nat.

Moscou, t. III, № 1, Moscou, 1889.

90. Pavlow A. P. Enchaînement des aucelles et aucellines du crétacé russe.

Nouveaux mémoires d. l. Soc. Imp. d. Natur. de Moscou, t. XVII, livr 1, 1907.

91. Pavlow A. Ammonites de Speeton et leurs rapports avec les ammonites des

91. Pa v low A. Alminointes de Spectoir et leurs l'apports avec les alminointes des autres pays. Bull. Soc. Imp. Natur. de Moscou. № 3—4, 1892.

92. Pa v low A. Bélemnites de Specton et leurs rapportsvec les bélemnites des autres pays. in Pavlow A. et Lamplugh G. W. Argiles de Specton. Bull. Soc. Imp. d. Natur. de Moscou, 1892.

93. Phillips J. Illustrations of the geology of Yorkshire. York, 1829.

94. Phillips J. A Monograph of British Belemnitidae. Pt. V. Belemnites of the Oxford clay. Palaeontogr. Society, vol. XXIII, 1870.

95. Pompeckj J. F. Aucellen in fränkischen Jura. Neues Jahrbuch für Min.,

Geol. u. Pal., Bd. 1, 1901.

98

96. Quenstedt F. A. Der Jura. Tübingen, 1858. 97. Ravn. J. P. J. De marine Kridtaflejringer i Vest-Grønland og deres Fauna. Meddelelser om Grønland, 56, 1918.

98. Reeside J. B. Some American Jurassic Ammonites of the genera Quenstedticeras, Cardioceras and Amoeboceras family Cardioceratidae. U. S. Geol. Survey Prof. Paper. No. 118, 1919.

99. Roufilier C. et Vossinsky A. Second supplément a l'explication de la coupe géologique des environs de Moscou. Bull. Soc. Imp. d. Natur. de Moscou, t. XX,

1847.

100. Rouillier C. Etudes progressives sur la géologie de Moscou, Bull. Soc. Imp. des Natur. d. Moscou, t. XXI, 1848.

101. Salfeld H. Monographie der Gattung Cardioceras Neum. et Uhlig. Zeitschr. d. deutsch. Geol. Gesellsch., Bd. 67, Abhandl., Hf. 3, 1915.

102. Schlüter C. Kreide-Bivalven. Zur Gattung Inoceramus. Palaeontographica,

Bd. 24, 1876-1877.

103. Schmidt F. Wissenschaftliche Resultate der zur Aufsuchung eines angekündigten Mammuthcadavers von der kaiserlichen Academie der Wissenschaften an den Unteren Jenissei ausgesandten Expedition, Mém. Acad. Imp. d. sci., VII sér., t. XVIII, Nr. 1, 1872.

104. Schmidt F. Über die neue Gattung Lopatinia und einige andere Petrefacten

aus den mesozoischen Schichten an untern Jenissei. Зап. Минер. 06-ва, 2 сер., 7, 1872. 105. Sokolow D. N. Ueber einige Aucellen aus Ost-Russland. Bull. Soc. Natur de Moscou, 1902, № 3, (1905).

106. Sokolow D. Ueber Aucellen aus dem Norden und Osten von Sibirien. 3an

Имп. Акад. наук. VIII сер., т. XXI, 1908.

107. Sokolov D. und Bodylevsky W. Jura- und Kreidefaunen von Spitzbergen. Skrifter om Svalbard og Ishavet, № 35, 1931.

108. Sowerby J. The mineral conchology of Great Britain, vol. I—VII. London,

1812-1846. 109. Spath L. F. On the Ammonites of the Speeton Clay and the Subdivisions of the Neocomian. The Geol. Magaz., vol. LXI, 1924.

110. Spath L. F. The Invertebrate Faunas of the Bathonian-Callovian Deposits

of Jameson Land (East Greenland). Meddelelser om Grønland. Bd. 87, № 7, 1932.

111. Spath L. F. The Upper Jurassic Invertebrate Faunas of Cape Leslie, Milne Land. I. Oxfordian and Lower Kimmeridgian. Meddelelser om Grønland, Bd. 99, № 2, 1935.

112. Spath L. F. The Upper Jurassic Invertebrate Faunas of Cape Leslie. Milne Land. II. Upper Kimmeridgian and Portlandian. Meddelelser om Grønland. Bd. 99, No. 3, 1936.

113. Stoliczka F. Cretaceous fauna of Southern India, vol. III, The Pelecypoda. Mem. Geol. Surv. of East India, 1871.

114. Torn quist A. Die degenerierten Perisphinctiden des Kimmeridge von Le Havre. Abhandl. Schweiz. Pal. Ges., vol. XXIII, 1896.

115. Trautschold H. Recherches géologiques qux environs de Moscou. Couche jurassique de Galiowa. Bull. Soc. Nat. de Moscou, t. XXXIII, № 4, 1860.

116. Waagen L. Der Formenkreis des Oxytoma inaequivalve Sow. Jahrb. d. Keis

Königl. Geol. Reichsanstalt. Bd. 51, Hf. 1, 1901.

117. Waterston C. D. The stratigraphy and palaeontology of the Jurassic rocks of Eathie (Cromarty). Trans. Royal Soc. Edinburgh, vol. 62, 1951.

118. Wetzel W. Faunistische und stratigraphische Untersuchung der Parkinsonienschichten des Teutoburger Waldes bei Bielefeld. Palaeontographica, Bd. LVIII,

119. White C. Report upon the Invertebrate fossils. Rep. U. S. Geogr. Survey

west of the 100th Meridian, 4, Palaeontology, pt. 1, 1877.

120. Woods H. A monograph of the cretaceous Lamellibranchia of England. Palaeontographical Society, vol. 53-66, 1899-1913.

# ТАБЛИЦЫ ИЗОБРАЖЕНИЙ И ОБЪЯСНЕНИЯ К НИМ

#### ТАБЛИЦА І

- Фиг. 1. Cadoceras (Longaeviceras) cf. nikitini S o k. (1347,2—1354,4 м) Фиг. 2. Parallelodon elatmense (B o r i s.) (1347,2—1354,4 м) Фиг. 3. Cardioceras jacuticum P a v l. (1294—1298 м) Фиг. 4. Amoeboceras cf. alternoides (N i k) (1287,2—1294 м) Фиг. 5. Amoeboceras sp. indet. (1252,2—1256,4 м) Фиг. 6. Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 2 (1252,2—1256,4 м) Фиг. 7. Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 1 (1246—1252,2 м) Все изображенные экземпляры происходят из скв. 1-Р



## ТАБЛИЦА ІІ

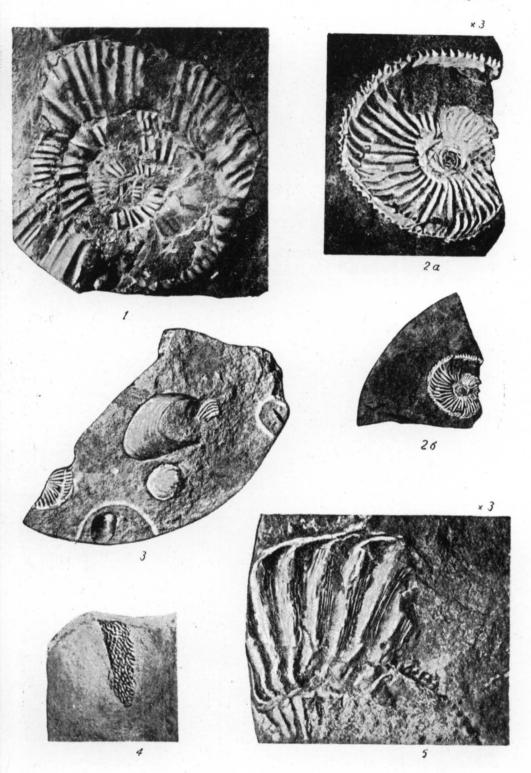
Фиг. 1. Pictonia sp. indet. (1246—1252,2 м)

Фиг. 2. Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 1 (1246—1252,2 м); а—×3 Фиг. 3. Плитка песчаника с Aucella cf. kirghisensis Sok. (в центре), Pecten (?) sp. indet. (ниже), Lima cf. trembiazensis Loriol (внизу) и Amoeboceras sp. indet. (слева) (1246—1252,2 м)

Фиг. 4. Strophodus cf. reticulatus A g. — отпечаток бугорчатой скульп-

туры (1246—1252,2 м)

Фиг. 5. Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 1 (1246—1252,2 м); × 3 Все изображенные экземпляры — из скв. 1-Р

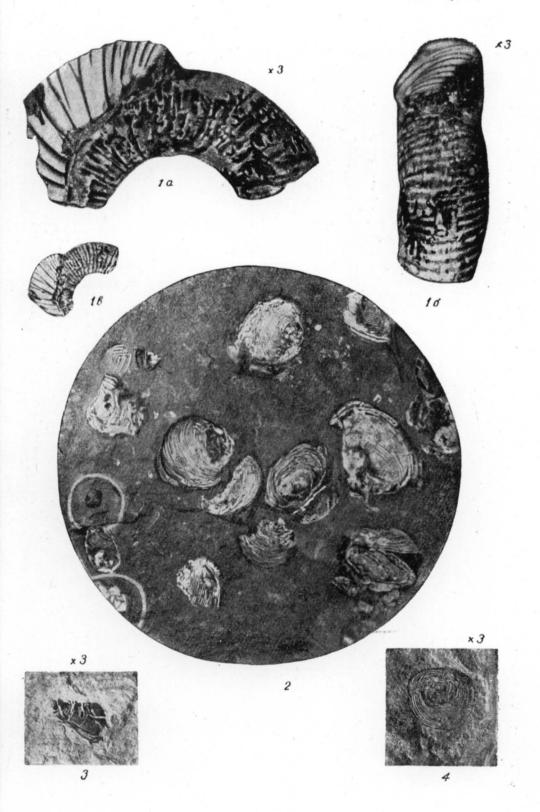


http://jarassic.ra/

#### ТАБЛИЦА ІІІ

Фиг. 1. Dorsoplanites sp. (1236,8—1240 м); a и  $6 \times 3$  Фиг. 2. Lucina (?) sp. indet. (1232,3—1235,7 м) — плитка с раковинами и их ядрами

Фиг. 3. Обломок панциря ракообразного (?) (1232,3—1235,7 м);  $\times$  3 Фиг. 4. Чешуя рыбы. Оттуда же,  $\times$  3 Все изображенные экземпляры — из скв. 1-Р

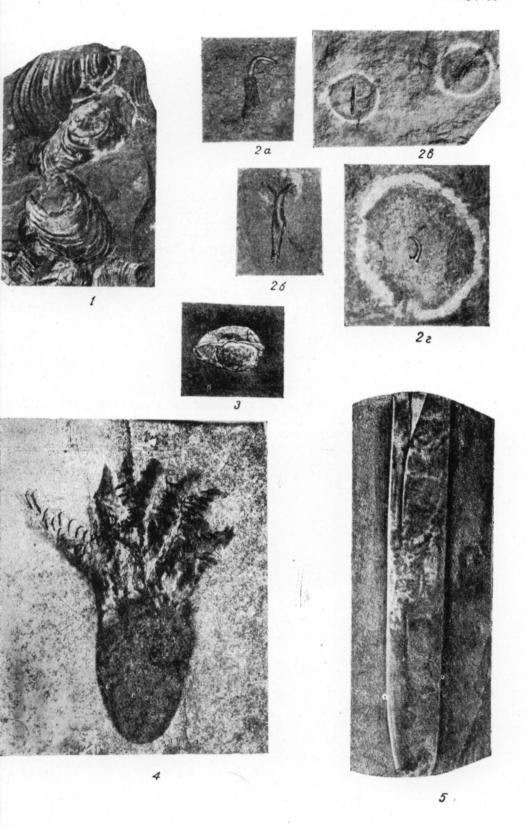


http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА IV

- Фиг. 1. Aucella mosquensis (Buch) левые створки и в центре правая створка (1232,3—1235,7 м)

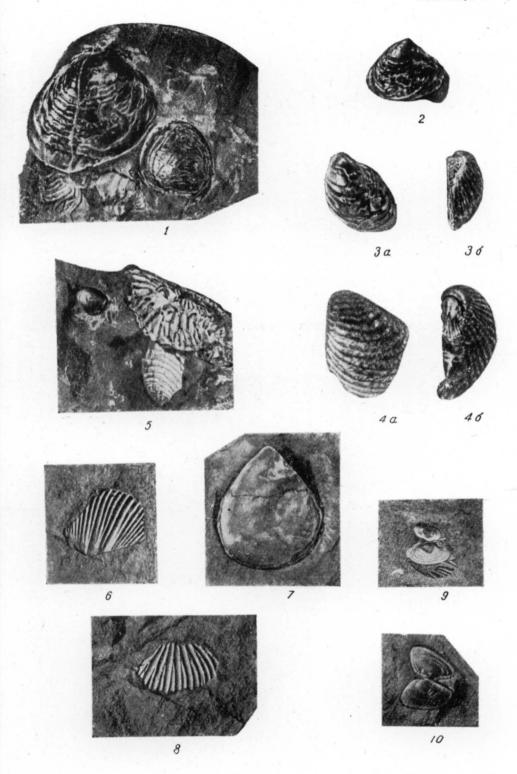
- Фиг. 2. «Onychites» sp. (1222—1228 м); а и б × 3 Фиг. 3. Lucina (?) sp. indet. (1222—1228 м) Фиг. 4. «Plestoteuthis prisca» R ü p р.— из Золенгофена (Бавария). Фиг. 5. Betemnites (Cylindroteuthis) cf. magnificus O r b. (1222—1228 м) Все изображенные экземпляры — из скв. 1-Р



http://jarassic.ra/

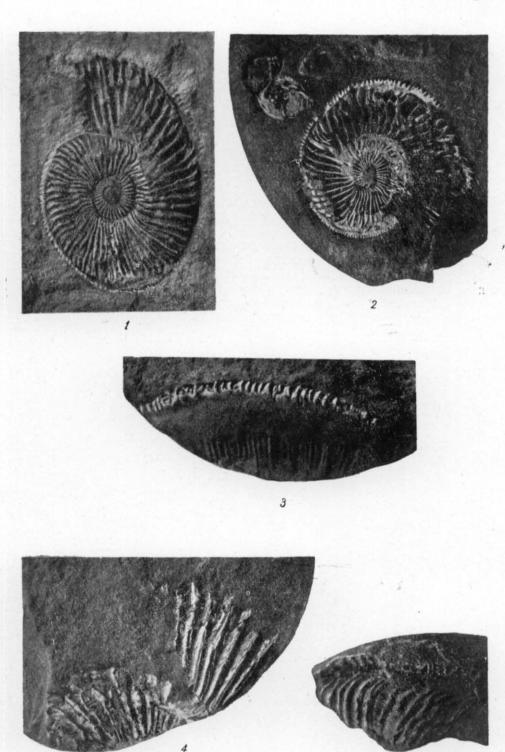
## ТАБЛИЦА V

- Фиг. 1. Aucella cf. okensis Рavl. (вверху слева) и Aucella terebratuloides Lah. (внизу справа) (1200,3—1205,7 м)
- 2. Aucella cf. volgensis Lah. правая створка, оттуда же Фиг.
- Фиг. 3. То же. Левая створка; a — сбоку,  $\delta$  — спереди, оттуда же
- Фиг. 4. Aucella cf. trigonoides Lah. — оттуда же
- 5. Craspedites (Paracraspedites?) sp. indet. вверху справа; остат-Фиг. ки крупных Aucella и маленькое ядро Aucella (?) cf. okensis P a v l. вверху слева — оттуда же
- 6. Subcraspedites sp. indet. (1192,4—1199 m) Фиг.
- Фиг. 7. Aucella cf. keyserlingi L a h. — правая створка (1292,4—1199 м)
- 8. Paracraspedites (Tollia? или Temnoptychites?) sp. Фиг. (1114,3-1116,8 m)
- 9. *Tancredia* sp. indet. (1043—1049,5 м) Фиг.
- Фиг. 10. Tancredia sp. indet. с сохранившимися остатками задних боковых зубов. Оттуда же



## ТАБЛИЦА VI

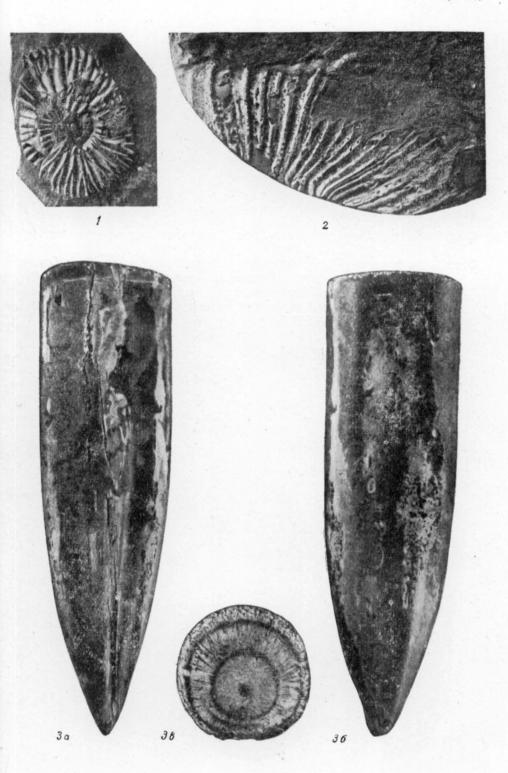
- Фиг. 1. Amoeboceras (? Amoebites) sp. № 3. × 1,1. Скв. 10-Р (1381,9—  $1388.9 \, m$
- Фиг. 2. Amoeboceras (? Amoebites) sp. indet. × 1,08. Скв. 10-Р (1372,5— 1378,7 м) Фит. 3. Amoeboceras sp. № 4, скв. 10-Р (1381,9—1388,9 м)
- Фиг. 4. Amoeboceras (Euprionoceras) sokolovi Bodyl. (1293—1300 м) Скв. 10-P
- Фиг. 5. Amoeboceras (Euprionoceras) cf. kochi Spath. (1341,1—1347,4 м) Скв. 10-P



8 Труды НИИГА, том 93

# ТАБЛИЦА VII

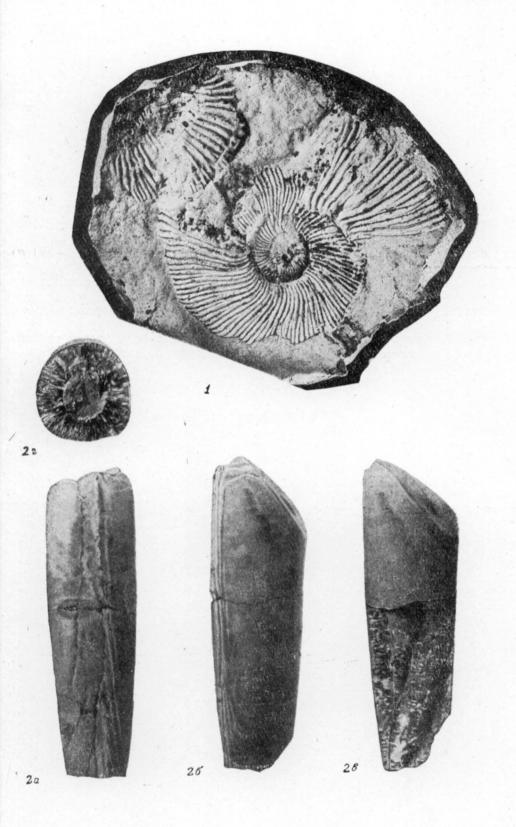
- Фиг. 1. *Paracraspedites* (?) sp. indet. × 1,16. Скв. 10-Р (глубина 1293,1—1300 м, по-видимому, показана неверно)
- Фиг. 2. Amoeboceras (Euprionoceras) cf. sokolovi Воdу l. Несколько увеличено. Скв. 10-Р (1251,1—1257,2 м)
- Фиг. 3. Belemnites (Pachyteuthis) ingens K г і т h. var.; а— с брюшной стороны; б— сбоку (брюшная сторона слева); в— поперечное сечение в верхней части роста. Скв. 11-Р (333,6—336,6 м)



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА VIII

- Фиг. 1. Subplanttes (?) rotor sp. nov. Слепок из папье-маше. Скв. 12-Р. (598,6—605,0 м)
- Фиг. 2. Belemnites (Pachyteuthis) cf. explanatus P h i l l. а— с брюшной стороны; б— сбоку (брюшная сторона— слева); в— тот же экземпляр с удаленной нижней половинкой ростра (видна вершина альвеолы и осевая линия); г— поперечное сечение. Скв. 12-Р (563—569,6 м)



http://jarassic.ra/

#### ТАБЛИЦА ІХ

- Фиг. 1. Laugeites (?) sp. indet. Раздавленный экземпляр. Скв. 10-Р (1043.4 - 1050.4 m)
- Фиг. 2. Taimyroceras ntiga sp. nov. Отпечаток. Скв. 10-Р (983—990 м)
- Фиг. 3. Tatmyroceras (? Craspedites) sp. indet. juv.;  $\sigma = \times 3$  Фиг. 4. Paracraspedites (? Tatmyroceras) sp. indet. Слепок с отпечатка. Скв. 10-Р (983—990 м)
- Фиг. 5. Taimyroceras laevigatum sp. nov. Часть правой стороны оборота. Скв. 10-Р (955,3—962,8 м)
- Фиг. 6. Taimyroceras laevigatum sp. nov. Голотип. Часть правой стороны оборота. Река Хета (из валунов). Колл. А. А. Кордикова



# ТАБЛИЦА Х

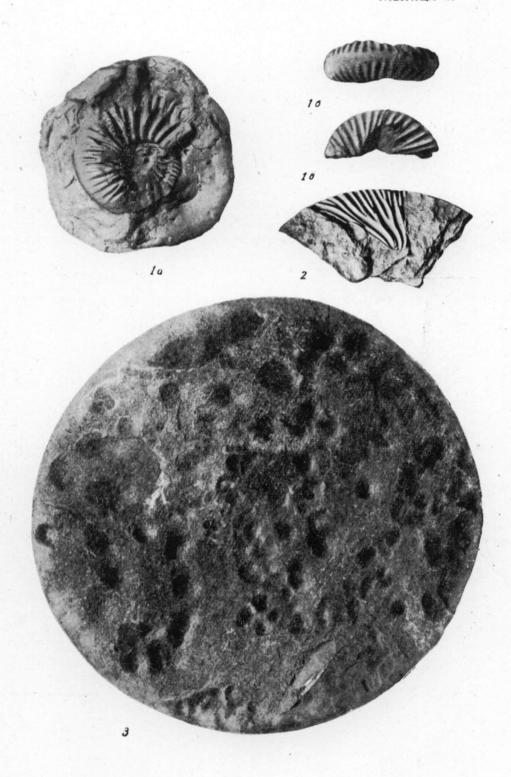
- Фиг. 1. Craspedites okensis (Orb.). Уменьшено (× 3/4). Река Хета (из валунов). Колл. А. А. Кордикова.
  Фиг. 2. Paracraspedites (?) cf. spasskensis (Nik.) и Modiola sp. indet. Скв. 12-Р (513,5—519,0 м)



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА ХІ

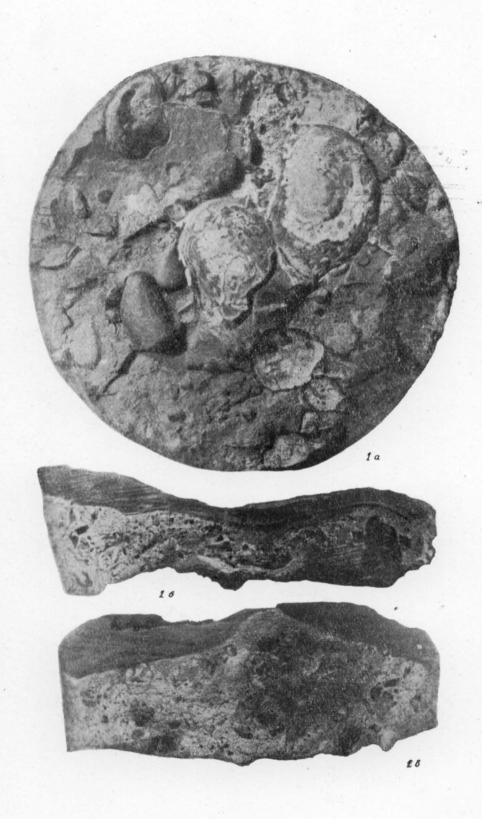
- Фиг. 1. Temnoptychites cf. syzranicus (Pavl.), a слепок с отпечатка (увеличено);  $\delta$  ядро (вид на наружную сторону);  $\epsilon$  ядро (вид сбоку)
- Фиг. 2. Polyptychites cf. stubendorfft (Schmidt). Скв. 1-Р на р. Яковлевой (2301,0—2306,4 м)
- Фиг. 3. Поверхность напластования, покрытая ямками (газовые пузыри). Скв. 12-Р (1101,8—1107 м). На обратной стороне плитки находится Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis L a h. см. табл. XIV, фиг. 6



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА ХІІ

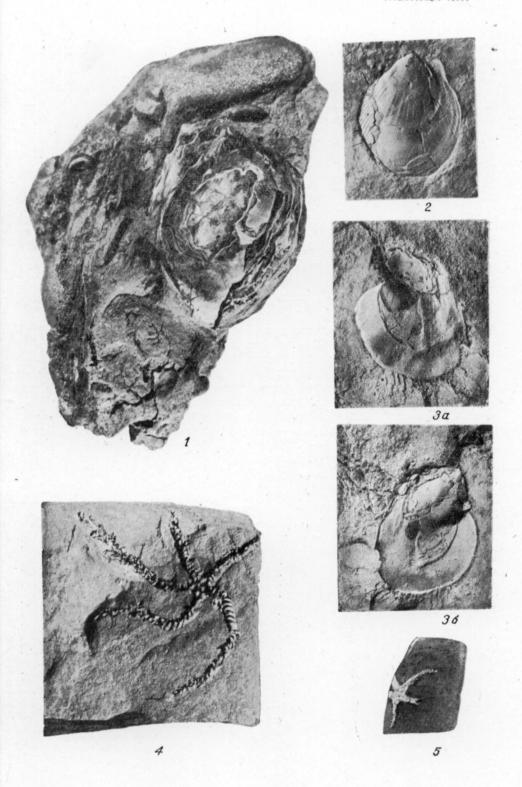
Фиг. 1. a — Конгломерат с Harpax cf. laevigatus (O r b.);  $\delta$  и в — вид керна сбоку;  $\delta$  — видна раковина (сечение) Harpax в прижизненном (?) положении. Скв. 8-Р (1364,5—1366,5  $\emph{m}$ )



http://jarassic.ra/

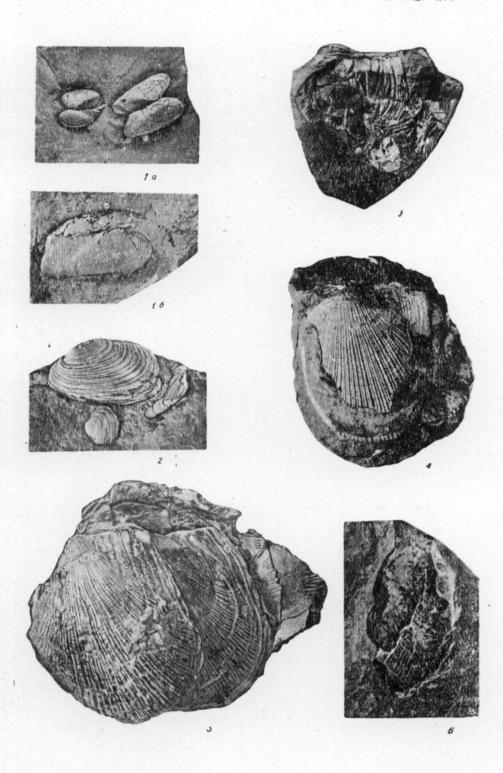
# ТАБЛИЦА ХІІІ

- Фиг. 1. Конгломерат с *Harpax laevigatus* (О г b). Колл. И. Е. Ширяева, 1951 г., партия 1, обр. № 322/2
- Фиг. 2. Pecten aff. subulatus Goldf. Скв. 8-Р (1362,5—1366,5 м)
- Фиг. 3. Harpax cf. laevigatus (O r b). a правая створка с внутренней стороны;  $\delta$  она же внутреннее ядро. Скв. 8-Р (1362,5—1366,5 м)
- Фиг. 4. Ophiurités sp. Восточный берег п-ва Урюнг-Тумус (аален). Колл. А. И. Берзина, 1934 г.
- Фиг. 5. Ophiurites sp. Плохо сохранившийся остаток офиуры. Видны полностью центральный диск, 3 луча и части двух остальных лучей. Скв. 7-Р (806,6—809,6 м)



#### ТАБЛИЦА XIV

- Фиг. 1. Pleuromya sp. nov. (aff. tenuistria Ag.) var. nov.; a два экземпляра в натуральную величину; 6 — правая часть фиг. 1a в дру-
- гой проекции.  $\times$  1,8. Скв. 8-Р (977,5—985,0 м) Фиг. 2. *Pleuromya* sp. nov. *indenom*. (aff. *tenutstria* Ag.). Скв. 12-Р (1069,0-1075,6 m)
- Фиг. 3. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah. Внутреняя сторо-
- на правой створки. Скв. 12-Р (1086,3—1091,7 м) Фиг. 4. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah. Экземпляр, близкий к лектотипу (Лагузен, табл. 1, фиг. 3). Северный берег п-ва Урюнг-Тумус (аален). Колл. А. И. Берзина, 1934 г.
- Фиг. 5. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah. Раздавленные экземпляры типичной формы (левые створки). Восточный берег п-ва Урюнг-Тумус. Колл. А. И. Берзина, 1934 г.
- Фиг. 6. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah. Передняя часть ядра левой створки — ядро с остатками раковинного слоя. Скв. 12-Р (1101,8—1107,0 м)



# ТАБЛИЦА XV

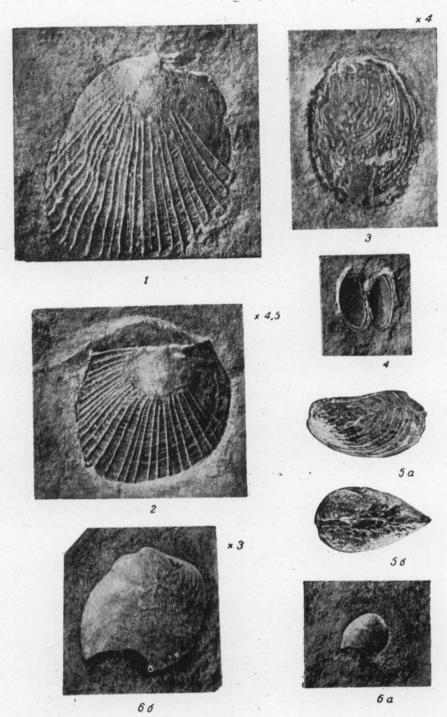
- Фиг. 1. Pleuromya sp. indet. juv. Скопление мелких экземпляров. Скв. 8-Р (946,6—948,3 м).
  Фиг. 2. Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lah var. sublaevis nov. (Воду 1.) и Inoceramus ex gr. retrorsus Кеу s. Нордвик. Скв. 1-Р (92,5 м)

# ТАБЛИЦА XV



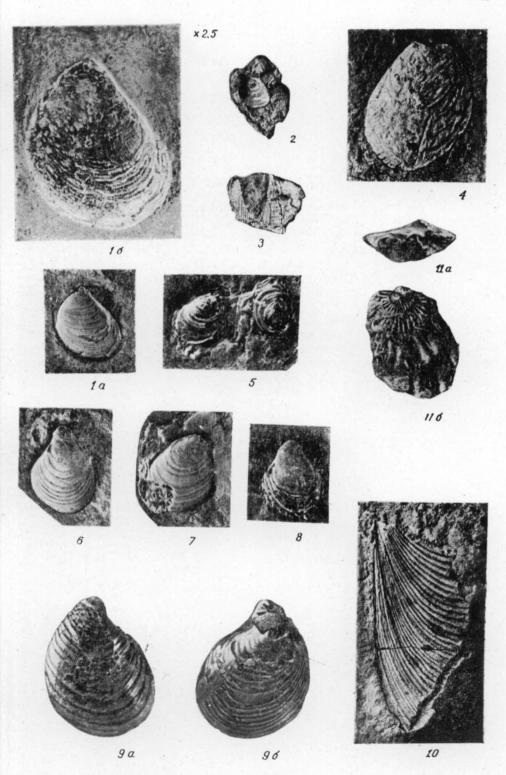
### ТАБЛИЦА XVI

- Фиг. 1. Pseudomonotis decussata (Münster) Goldf. Правая створка.  $\times$  4.5. Ckb. 10-P (1639,2—1644,6 M)
- Фиг. 2. Pseudomonotis decussata (Münster) Goldf. Правая створка (с остатками левой — в примакушечной части)  $\times$  4,5. Скв. 10-Р (1639,2-1644,6 m)
- Фиг. 3. Harpax sp. Ядро, снятое со стороны правой створки  $\times$  4. Скв. 10-Р (1639,2—1644,6 м) Фиг. 4.  $Tancredia\ subtilis\ L\ a\ h$ . Экземпляр, близкий к типу Лагузена.
- Скв. 5-Р (797,1—801,5 м).
- Фиг. 5. *Pholadomya* aff. *foliacea* Ag.; а вид со стороны левой створки; б вид сверху. Скв. 12-Р (707,8—728,1 м)
- Фиг. 6. Aucella lata Trautsch. a—правая створка;  $\delta$  то же,  $\times$  3. Скв. 12-Р (707,8—728,1 м)



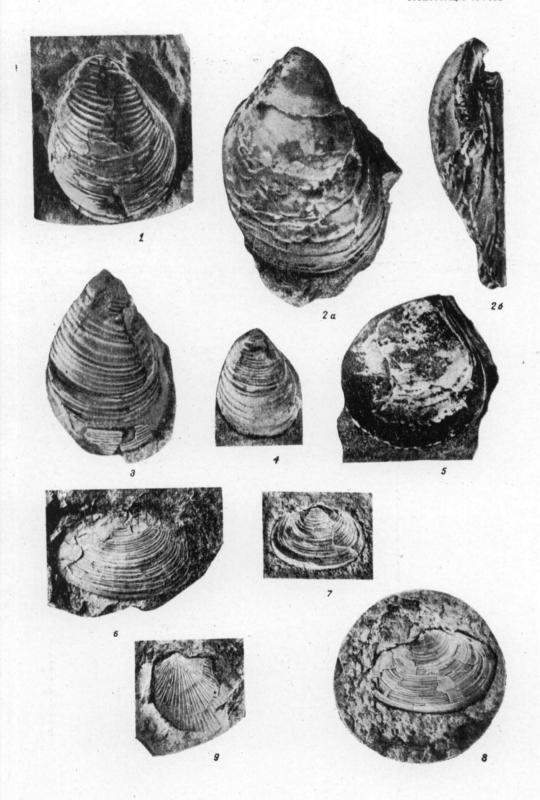
#### ТАБЛИЦА XVII

- Фиг. 1. Aucella cf. bronni (Rouill.). Левая створка;  $6-\times 2,5$ . Скв. 10-Р (1341,1—1347,4 м)
- Фиг. 2, 3. Aucella cf. aviculoides P a v l. 2 правая створка (вид с внутренней стороны); 3 остатки раковинного слоя с хорошо видимой скульптурой. Скв. 12-Р (653,0—659,6 м)
- Фиг. 4. Aucella cf. fischeriana (Orb). Правая створка. Скв. 12-Р (546,2—552,9 м)
- Фиг. 5. Aucella sp. indet (? cf—andersoni P a v l.). Правые створки. Скв. 9-Р (515,6—518,0 м)
- Фиг. 6, 7. Aucella cf. incitoides Pavl. 6 левая створка; 7 правая створка. Скв. 6-Р (539—544 м)
- Фиг. 8. Aucella subinflata Pavl. Левая створка. Скв. 9-Р (515,6—518,0 м)
- Фиг. 9. Aucella ex gr. fischeriana (O r b.). Раздавленный экземпляр: a— со стороны левой створки; b— со стороны правой створки. Скв. 9-Р (471,4—475,3 м)
- Фиг. 10. Aucella sp. indet. (? cf. volgensis Lah). Отпечаток заднего края левой створки. Скв. 12-Р (490,7—500,3 м)
- Фиг. 11. Ostrea plastica Trautsch. a— вид со стороны макушек; b—вид со стороны нижней створки. Скв. 12-Р (546,2—552,9 м)



## ТАБЛИЦА XVIII

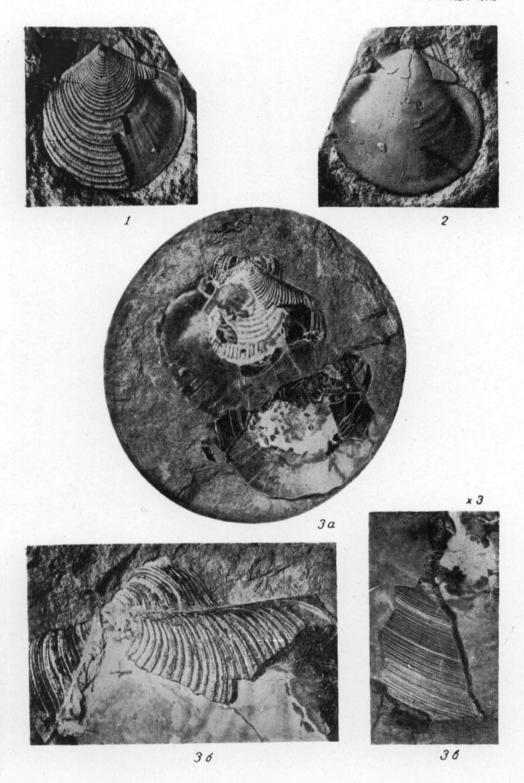
- Фиг. 1. Aucella cf. crassa Pavl. Левая створка, ×1,1. Скв. 12-Р (513,5—519,0 м)
- Фиг. 2. Aucella cf. keyserlingi Lah. а левая створка (вид сбоку); 6 вил спереди Скв 10-Р (837 2—844 5 м)
- 6 вид спереди. Скв. 10-Р (837,2—844,5 м) Фиг. 3, 4. Aucella ex gr. keyserlingi L a h. Левые створки. Фиг. 4 уменьшена (×0,9). Скв. 12-Р (513,5—519,0 м)
- Фиг. 5. Aucella aff. tollt Sok. Правая створка. Скв. 10-Р (895,0—897,2 м)
- Фиг. 6. Thracia (?) sp. Скв. 11-Р (225,1—228,5 м)
- Фиғ. 7, 8. Thracia cf. lata Ag. 7—раздавленная правая створка. Скв. 12-Р (490,7—500,3 м); 8— то же; скв. 96-К (225,1—228,5 м)
- **Фиг. 9.** Oxytoma inaequivalve Sow. cf. var. expansa Phill. Левая створка. Скв. 9-Р (515,6—518,0 м)



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА ХІХ

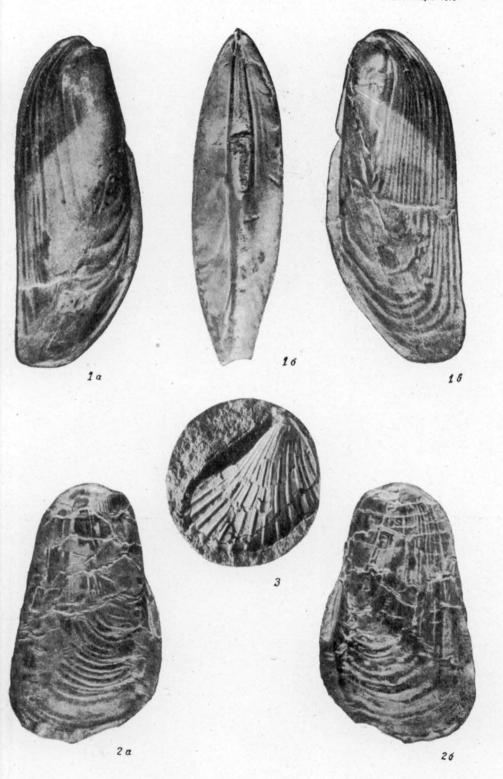
- Фиг. 1, 2. *Pecten (Entolium)* cf. *nummularts* O r b. 1 правая створка; 2 левая створка, по-видимому, того же экземпляра. Скв. 12-Р (423,5—429,8 м)
- Фиг. 3. Pecten (Entolium) aff. nummularis O г b.; a правая и левая створки, по-видимому, одного и того же экземпляра;  $\delta$  часть правой створки;  $\epsilon$  часть левой створки;  $\epsilon$  и  $\epsilon$  х 3. Скв. 2-Р (475,1—480,3 м)



http://jarassic.ra/

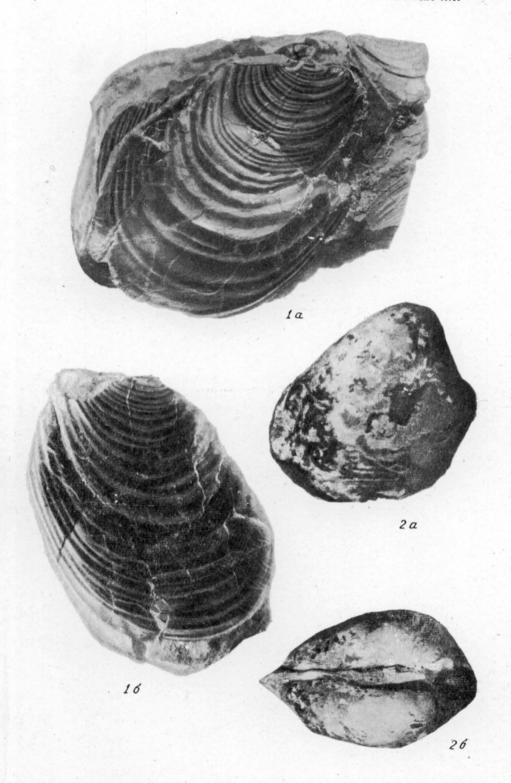
# ТАБЛИЦА ХХ

Фиг. 1, 2. *Modtola sibirica* Воdу 1. *1* — голотип; 2 — укороченная (от давления) форма. Колл. И. Е. Ширяева 1949 г., обр. № 650/145 Фиг. 3. *Lima consobrina* О г b. Скв. 94-К (395,5—400,1 м)



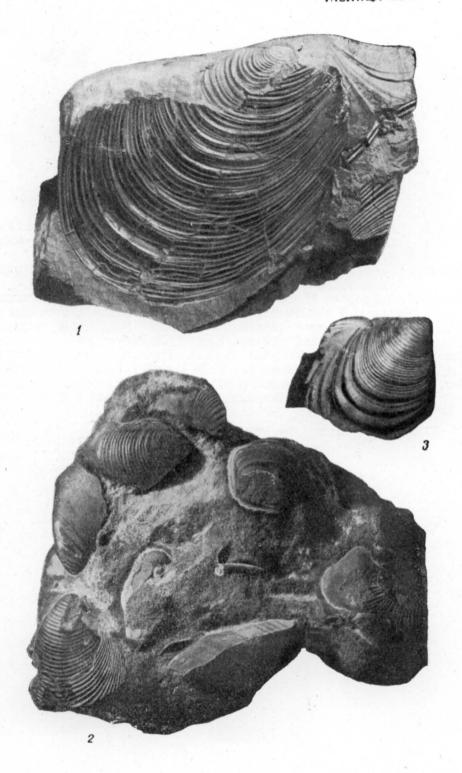
# ТАБЛИЦА ХХІ

- Фиг. 1. *Inoceramus* cf. *labiatus* S chloth.; a ядро (на породе), снятое со стороны правой створки;  $\delta$  ядро со стороны левой створки. Колл. В. Н. Сакса, 1942 г. (р. Пура)
  Фиг. 2. *Cyprina jenisseae* S chm.; a ядро, вид с правой стороны;  $\delta$  вид сверху. Река Чайка. Верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



## ТАБЛИЦА ХХІІ

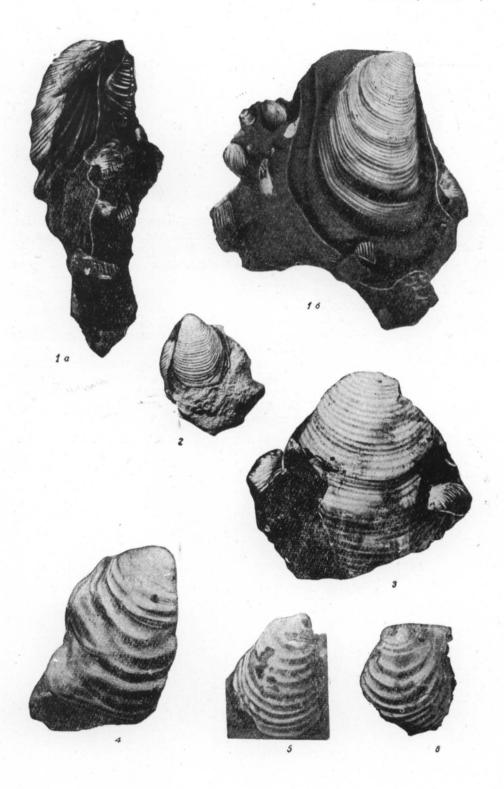
- Фиг. 1. Inoceramus cf. labiatus Schloth. Отпечаток левой створки экземпляра, изображенного на табл. XXI, фиг. 16
- Фиг. 2. Песчаник с *Inoceramus pictus* Sow. Урочище Прилучье. Точка 131 из осыпи. Колл. Г. Е. Рябухина Фиг. 3. *Inoceramus labiatus* Schloth. var. *latus* Sow. Правая створка
- Фиг. 3. Inoceramus labiatus S c h l o t h. var. latus S o w. Правая створка с хорошо сохранившимся перламутровым слоем. Колл. Е. М. Лют-кевича. Северный берег Западного Таймыра



10 труды НИИГА, том 93

## ТАБЛИЦА ХХІІІ

- Фиг. 1. *Inoceramus interruptus* S c h m. Правая створка. Неотип, *а* вид спереди; *б* вид сбоку. Река Чайка, канава № 1, третий горизонт. Қолл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 2. То же. Левая створка. Река Чайка, ракушняк второго горизонта. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 3. Inoceramus cf. interruptus S c h m. Обломок крупного экземпляра. В выдающихся правом и левом углах фотографии молодые левые створки I. interruptus. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 4. *Inoceramus interruptus* S c h m. Несколько помятая правая створка. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 5, 6. *Inoceramus* cf. *hoepent* Heinz. 5 правая створка, 6 левая створка. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина



## ТАБЛИЦА ХХІV

Фиг. 1. Inoceramus pseudocancellatus sp. nov. Левая створка. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина

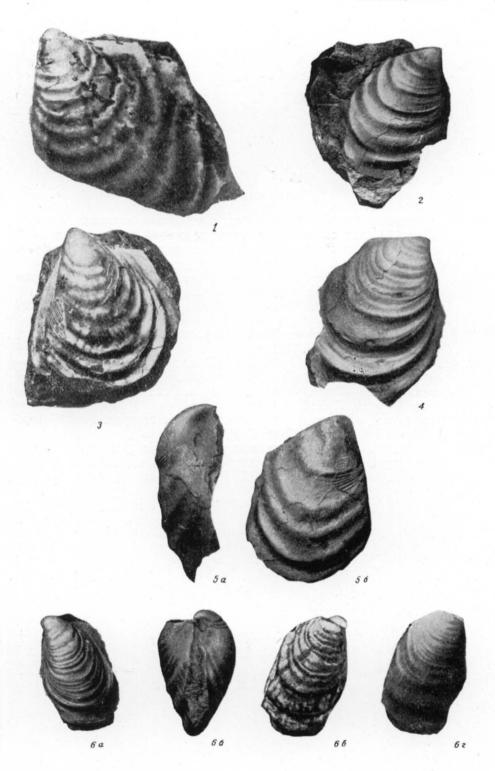
Фиг. 2. То же. Голотип. Правая створка. В средней и передней части видны радиальные лучи. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина

Фиг. 3. То же. Левая створка. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина

Фиг. 4. То же. Правая створка. Река Чайка. Колл. Г. Е. Рябухина.

Фиг. 5. То же. Правая створка (ядро); а — вид спереди; б — вид сбоку. Река Чайка. Колл. Г. Е. Рябухина.

Фиг. 6. Inoceramus pseudocancellatus sp. nov. var. gracilis nov. Экземпляр, сохранивший обе створки; а—вид с левой створки; б—вид спереди; в и г—вид правой створки (г—раковина запылена и освещена так, что видны радиальные лучи). Река Чай-ка, ракушняк второго горизонта. Колл. Г. Е. Рябухина



#### ТАБЛИЦА ХХV

Фиг. 1. *Inoceramus pseudocancellatus* sp. nov. Левая створка. *а* — вид сбоку; *б* — вид спереди (на переднем склоне видны радиальные лучи); *в* — вид сверху. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина

Фиг. 2. *Inoceramus subalatus* nom. nov. Правая створка (ненормально вдавленная в передней части). *а* — вид сбоку; *б* — вид спереди и *в* — вид сверху. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина

Оулина

Фиг. 3. То же. Правая створка. Река Чайка, вблизи канавы № 2, третий

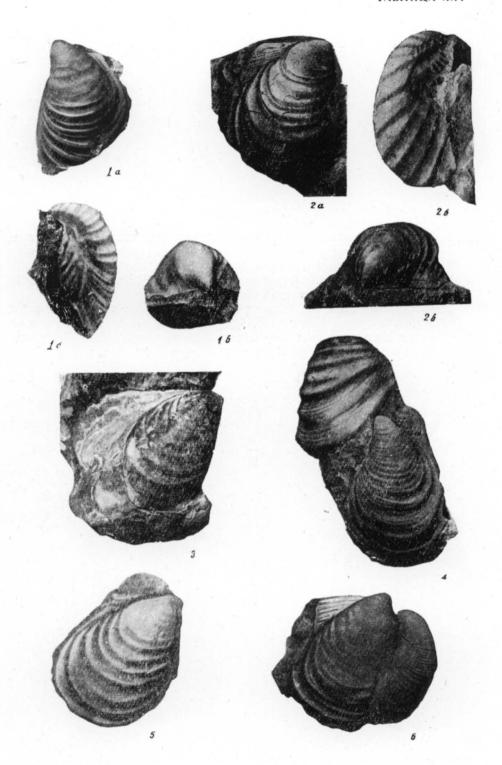
горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина

Фиг. 4. *Inoceramus subalatus* nom. nov. (Нижняя часть фотографии) — левая створка. *Inoceramus* cf. *interruptus* S c h m. (верхняя часть фотографии) — крупная левая створка. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г.-Е. Рябухина

Фиг. 5. Inoceramus aff. woodsi Воент. Правая створка. Река Чайка,

канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина

Фиг. 6. Inoceramus subalatus nom. nov. Правая (слева) и левая (справа) створки разных экземпляров. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



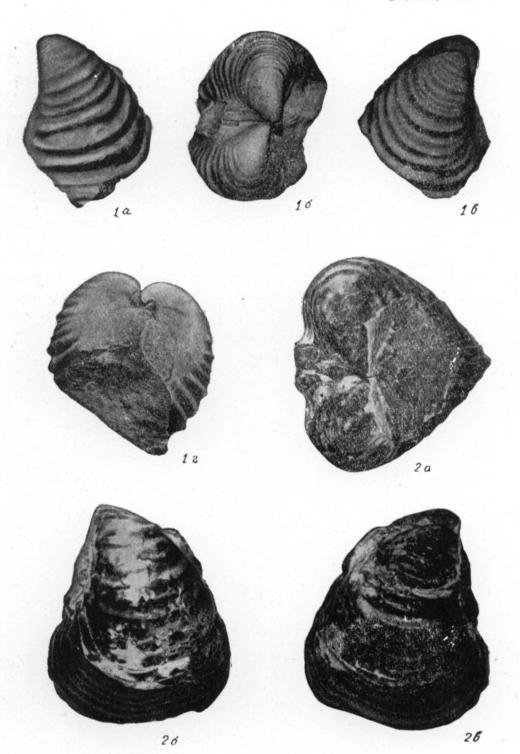
# ТАБЛИЦА XXVI

Фиг. 1. Inoceramus lamarcki Рагк. Типичная разновидность: а — вид с левой створки;  $\delta$  — вид сверху;  $\epsilon$  — вид с правой створки:  $\epsilon$  — вид спереди (раковина повернута так, что макушка правой створки превышает левую створку). Река Чайка, канава  $\mathbb{N}$  1,

третий горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина

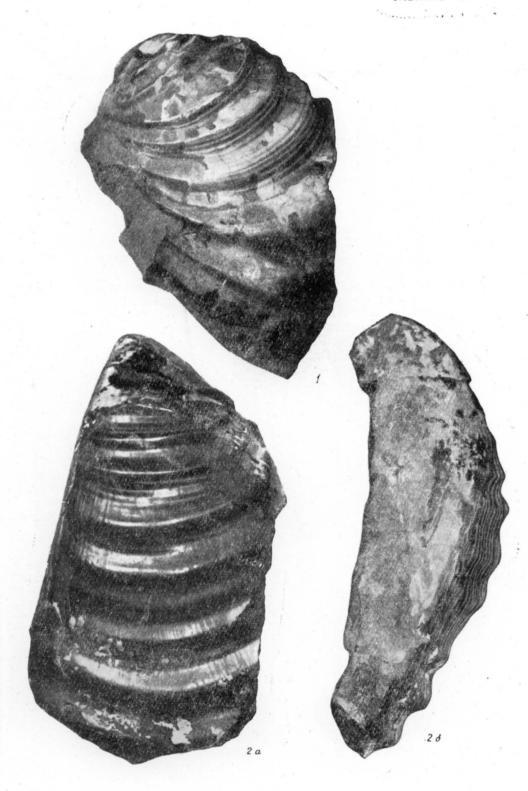
Фиг. 2. Inoceramus lamarcki Рагк. Форма близкая к типу І. lamarcki Рагкі п s о п. [120, фиг. 63 на стр. 312]; a — вид сверху; 6 вид с левой створки; s — вид с правой створки ( $(\times 0,9)$ ). Колл. Е. М. Люткевича 1939 г., северный берег Западного Таймыра.

152



#### ТАБЛИЦА ХХУП

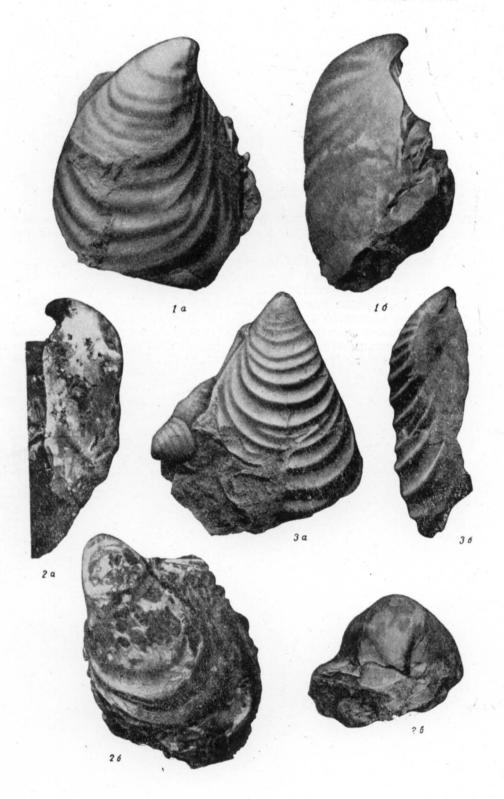
- Фиг. 1. Inoceramus renngartent sp. nov. Голотип. Форма, близкая к типу I. cuvieri Mantell [120, фиг. 69 на стр. 314 I. lamarcki Раг к.]. Правая створка. Река Чайка, канава № 1, третий горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 2. Inoceramus koegleri Andert var. Левая створка ( $\times$  0,9); a вид сбоку;  $\delta$  вид спереди. Река Чайка, канава № 1, третий горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА XXVIII

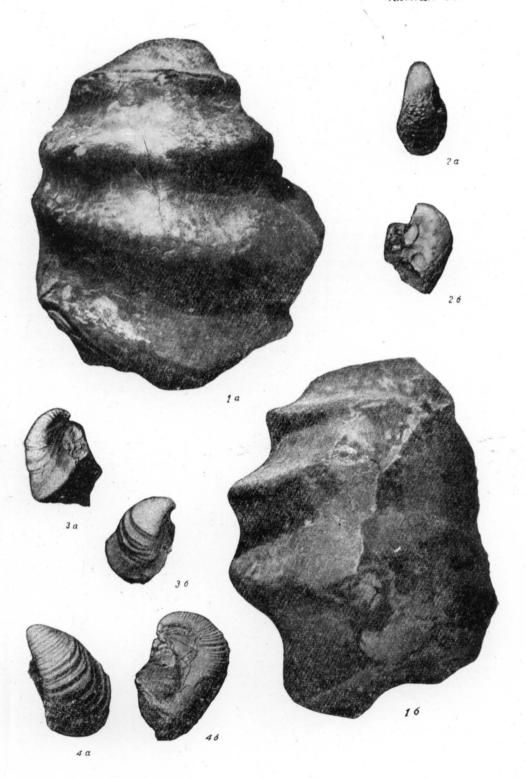
- Фиг. 1. *Inoceramus* sp. nov. indenom. Правая створка; a сбоку; b—спереди. Река Чайка, вблизи канавы № 2, третий горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 2. Inoceramus aff. percostatus M ü l l. Левая створка: a спереди; b сбоку; b сверху. Река Чайка, вблизи канавы № 2, третий горизонт. Колл.  $\Gamma$ . Е. Рябухина
  - Фиг 3. Inoceramus subtrigonalis sp. nov. Правая створка; а вид сбоку; б вид спереди. Река Чайка, вблизи канавы № 2, третий горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



http://jarassic.ra/

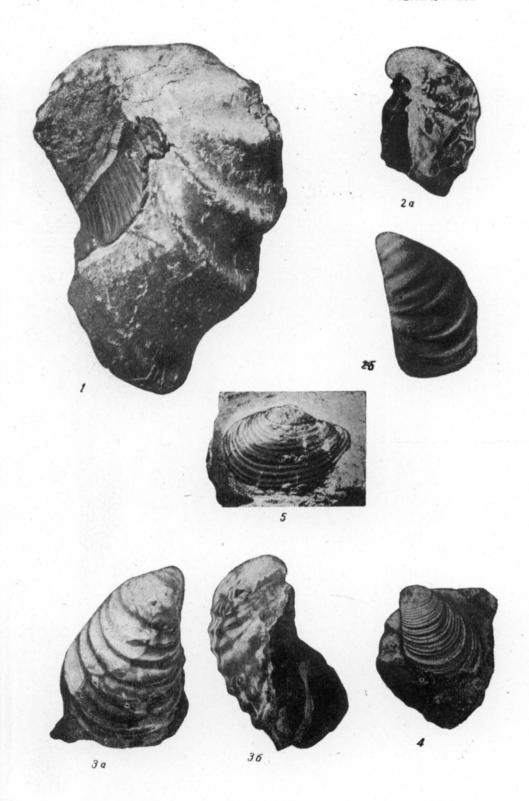
## ТАБЛИЦА ХХІХ

- Фиг. 1. Inoceramus cf. russiensis N і k. Обломок левой створки; a вид сбоку; b вид сзади. Урочище Прилучье, точка 157. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 2. Inoceramus crassicollis sp. nov. Левая створка (поврежденный молодой экземпляр); a вид сбоку;  $\delta$  вид спереди. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 3. То же. Правая створка; a вид спереди; b вид сбоку. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 4. Inoceramus crassicollis sp. nov. Голотип. Левая створка с хорошо сохранившимся перламутровым слоем; a вид сбоку; b вид спереди. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина



#### **ТАБЛИЦА XXX**

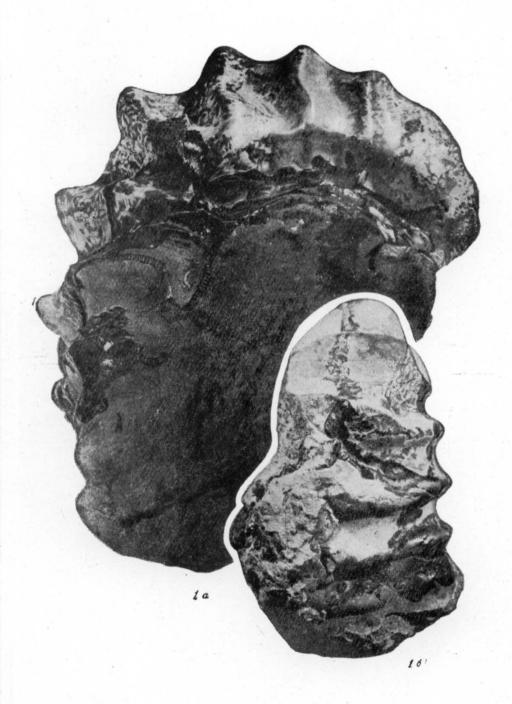
- Фиг. 1. *Inoceramus* cf. *sachsi* sp. nov. Обломок левой створки ядро с остатками призматического слоя (сохранившегося у переднего края). Урочище Прилучье, точка 157. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 2. Inoceramus crassicollis sp. nov. var. (с более грубыми и реже расставленными концентрическими гребнями). Ядро левой створки; a вид спереди,  $\delta$  вид сбоку. Река Чайка, ракушняк второго горизонта. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 3. То же. Правая створка с хорошо сохранившимся перламутровым слоем; a вид сбоку;  $\delta$  вид спереди. Местонахождение то же
- Фиг. 4. *Inoceramus* cf. *sturmi* Andert. Левая створка с хорошо сохранившимся перламутровым слоем; вид сбоку. Река Чайка, канава № 4, слой 1. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 5. Corbicella (?) rjabuchtni sp. nov. Правая створка. Река Чайка, вблизи канавы № 4, нижний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



11 Труды НИИГА, том 83

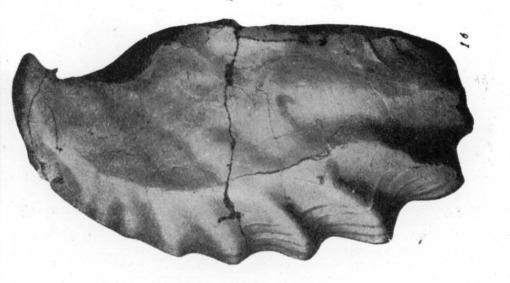
## ТАБЛИЦА ХХХІ

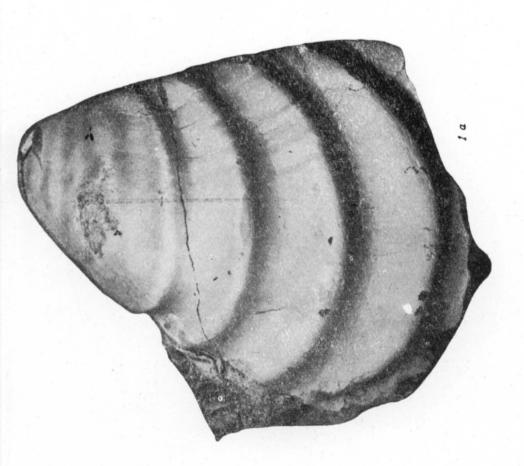
**Фиг.** 1. *Inoceramus russiensis* N і k. Левая створка; a — вид сзади; b — вид сбоку,  $\times$  2/3. Урочище Прилучье, точка 157. Колл. Г. Е. Рябухина



#### ТАБЛИЦА ХХХІІ

Фиг. 1. *Inoceramus sachsi* sp. nov. Голотип. Правая створка; a — вид сбоку (раковина неправильно повернута; поэтому примакушечная часть представляется тупой и более широкой)  $\times$  0,9;  $\delta$  — вид спереди,  $\times$  0,9. Урочище Прилучье, обн. № 1496. Колл. В. Н. Сакса, 1946 г.

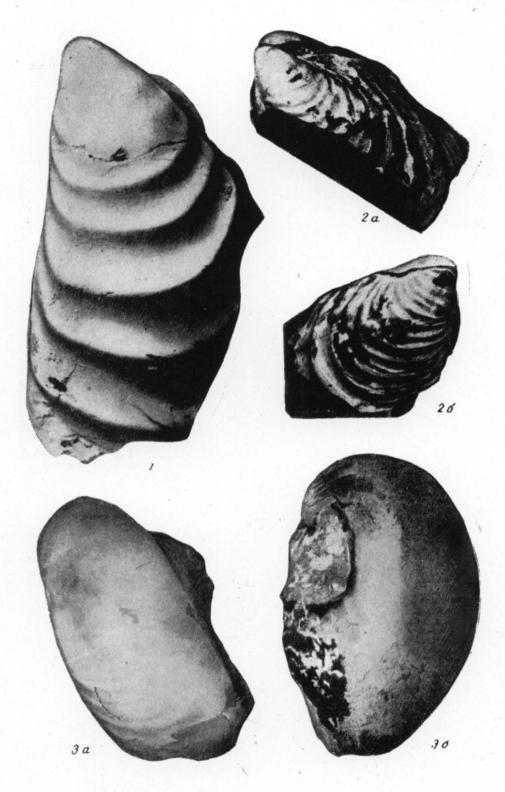




http://jarassic.ra/

## ТАБЛИЦА ХХХІІІ

- Фиг. 1. *Inoceramus sachsi* sp. nov. Левая створка, × 0,9. Урочище Прилучье, обн. № 149 б. Колл. В. Н. Сакса, 1946 г.
- Фиг. 2. *Inoceramus pseudocancellatus* sp. nov. Экземпляр с двумя створками: *а* вид со стороны левой створки; *б* со стороны правой створки. Река Чайка, канава № 4. Колл. Г. Е. Рябухина
- Фиг. 3. *Inoceramus subinvolutus* sp. nov. Левая створка; а вид сбоку; б вид спереди. Район устья р. Яковлевой. Колл. А. П. Пуминова, 1948 г.



http://jarassic.ra/

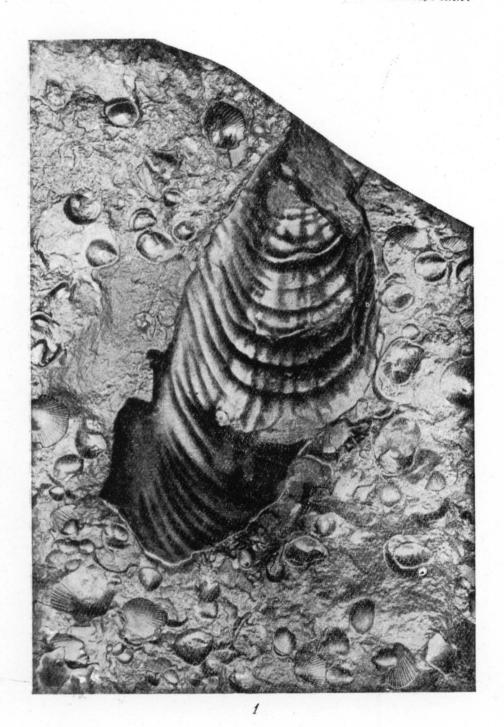
# ТАБЛИЦА XXXIV

Фиг. 1. *Inoceramus cordiformis* Sow. var. *robusta* nov. Левая створка. Район устья р. Яковлевой. Колл. А. П. Пуминова, 1948 г., обр. № 2291



# ТАБЛИЦА ХХХУ

Фиг. 1. Inoceramus alexandrovi Во dy l. Ядро правой створки — на плите, переполненной ядрами и отпечатками Oxytoma tenuicostata R о е т. Река Соленая (район Усть-Енисейского порта), из валунов. Колл. Д. К. Александрова



#### ТАБЛИЦА ХХХVІ

Фиг. 1. Inoceramus pinniformis Willet var. jenisseensis поv. Ядро правой створки, с выветрелой поверхностью, но с остатками перламутрового слоя (белые пятна на фотографии) и призматического слоя (в правом нижнем углу). Слева для масштаба линейка (×0,25). Белым обведена часть поверхности, отпечаток с которой представлен на табл. XXXVII. Из валуна на правом берегу р. Енисея, у пос. Ладыгин Яр. Колл. В. Н. Сакса, 1946 г.



# ТАБЛИЦА XXXVII

Фиг. 1. Inoceramus pinniformis Willet var. jenisseensis nov. Отпечаток (на песчанике) части поверхности крупного экземпляра, изображенного на табл. XXXVI. На отпечатке сохранился призматический слой (в нижней части фотографии), иногда прикрытый перламутровым слоем (светлое пятно в нижнем правом углу и справа вверху). Колл. В. Н. Сакса, 1946 г.



http://jarassic.ra/

#### ТАБЛИЦА ХХХУШ

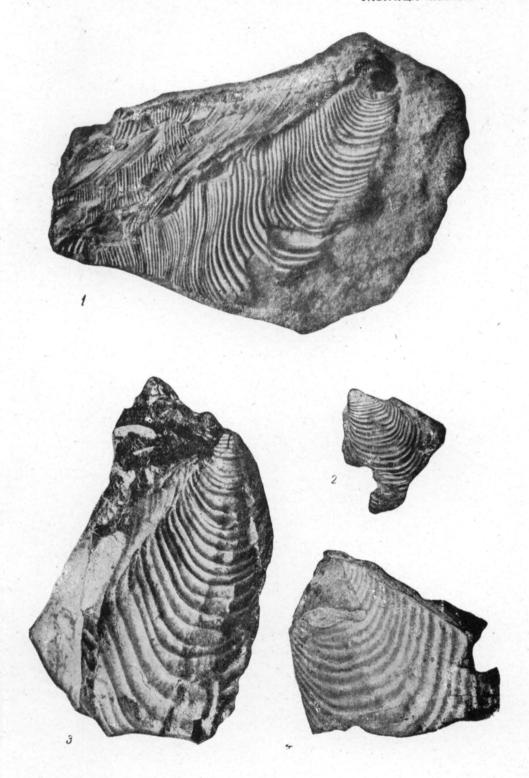
Фиг. 1. Inoceramus patootensis Loriol. Репродукция из работы Равна [97, табл. VI, фиг. 2] Гренландия.

Фиг. 2. *Inoceramus* cf. *patootensis* Loriol. Левая створка молодого экземпляра. Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева, 1939 г.

Фиг. 3. Inoceramus aff. steenstrupi Loriol Форма промежуточная между I. patootensis и I. steenstrupi. Правая створка. Пай-Хой, р. Саа-Яга. Колл. Эйнора

Фиг. 4. Inoceramus aff. steenstrupt Loriol. Обломок крупной левой

створки. Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева, 1939 г.

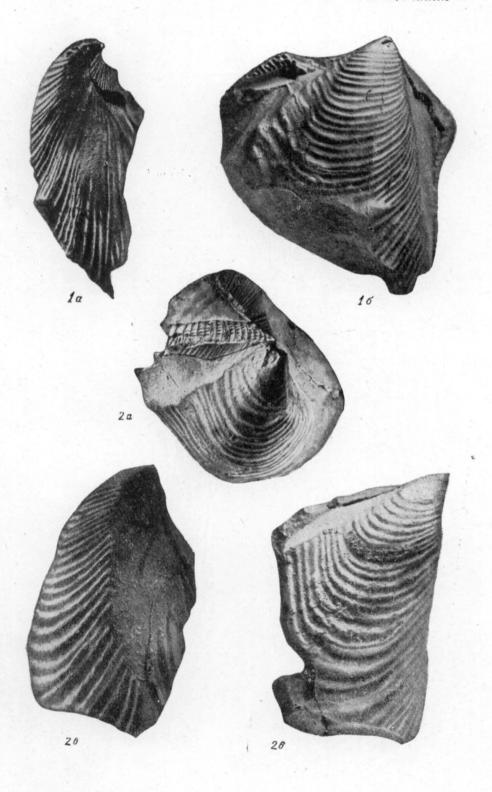


12 труды НИИГА, том 93

http://jarassic.ra/

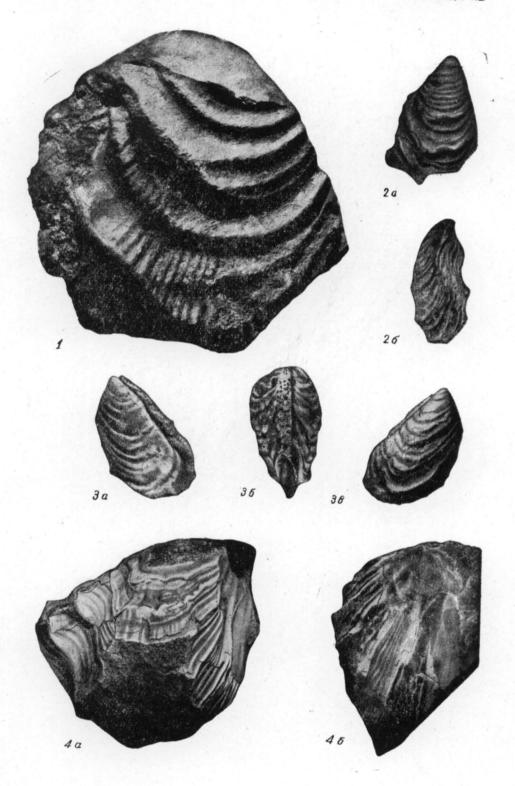
## ТАБЛИЦА ХХХІХ

- Фиг. 1. Inoceramus patootensts Loriol var. tanamaensts nov. Правая створка; а вид спереди (в примакушечной части сохранился призматический слой); б вид сбоку. Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева, 1939 г.
- Фиг. 2. Inoceramus lingua Goldf. Правая створка; а вид сверху (видны связочные ямки); б вид спереди; в вид сбоку. На куске тонкозернистого песчаника вместе с Inoceramus aff. steenstrupt (см. табл. XXXVIII, фиг. 4). Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева, 1939 т.



#### ТАБЛИЦА XL

- Фиг. 1. Inoceramus sp. nov. indenom. (aff. cancellatus Goldf. aff. cardissoides Goldf.). Обломок ядра крупного экземпляра. Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева, 1939 г.
- Фиг. 2. Inoceramus patootensis Lor. aff. var. angusta Веуеп в. Правая створка; а вид сбоку; б вид спереди. Река Танама. Колл. И Е. Ширяева, 1939 г.
- Фиг. 3. *Inoceramus* aff. *lobatus* Goldf. Полный экземпляр; *a* со стороны левой створки; *б* сзади; *в* со стороны правой створки. Обр. № 217а. Колл. В. Н. Сакса, 1946 г.
- Фит. 4. Inoceramus pachti Arkh. Правая створка; а вид сбоку; б вид спереди. Скв. 2, р. Яковлева (102,8—108,8 м)



http://jarassic.ru/

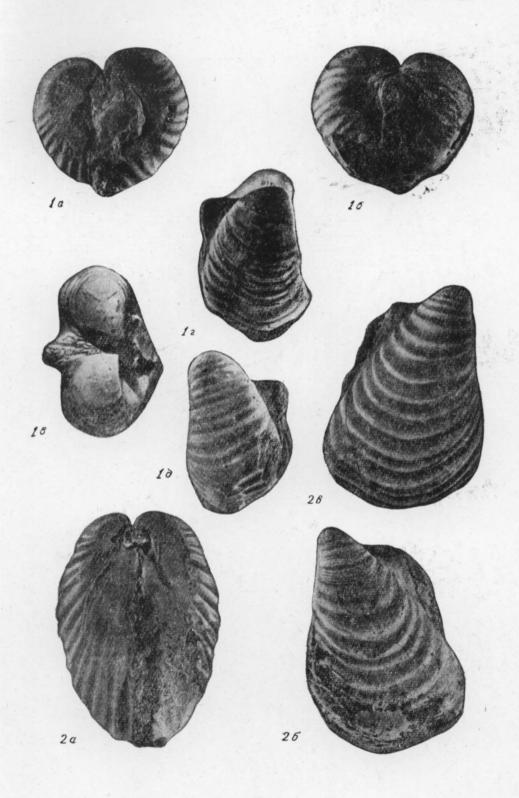
### ТАБЛИЦА XLI

Фиг. 1. Inoceramus patootensis Lor. var. sibirica Dobr. Гипсовый слепок с оригинала [23, рис. 5, стр. 106]. Река Хета. Колл. Р. Ф. Гуголя



## ТАБЛИЦА XLII

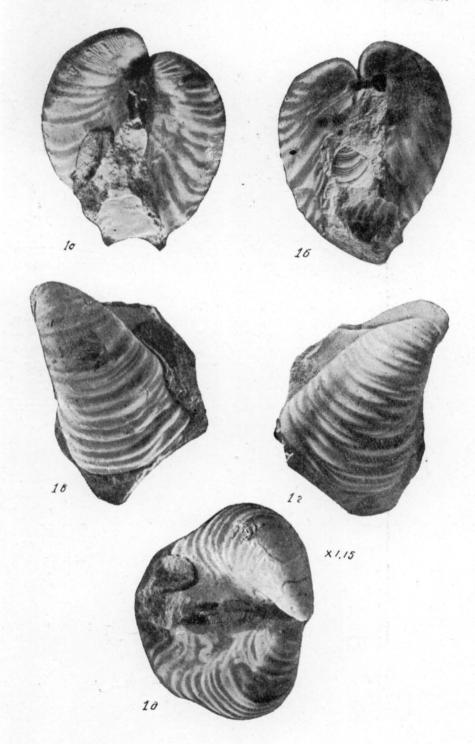
- Фиг. 1. Inoceramus septentrionalis sp. nov.; a вид спереди;  $\delta$  вид сзади;  $\epsilon$  вид сверху;  $\epsilon$  вид со стороны правой створки;  $\delta$  вид со стороны левой створки. Река Чайка. Колл. С. Л. Троицкого
- Фиг. 2. Inoceramus tschaikae sp. nov., a вид спереди;  $\delta$  вид со стороны левой створки; s вид со стороны правой створки. Река Чайка. Колл. С. Л. Троицкого



http://jarassic.ra/

# ТАБЛИЦА XLIII

Фиг. 1. Inoceramus troitskii sp. nov.; a — вид сзади;  $\delta$  — вид спереди; s — вид со стороны левой створки; s — вид со стороны правой створки; d — вид сверху ( $\times$  1, 15). Река Чайка. Колл. С. Л. Троицкого



#### ТАБЛИЦА XLIV

Фиг. 1. Scaphites sp. № 1. (aff. hippocrepis Dekay). Колл. Н. А. Гед-

ройца, 1934 г., низовья р. Енисея.

Фиг. 2. Scaphites sp. № 2 (aff. ventricosus M. et H.); a — увеличено в три раза. Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина

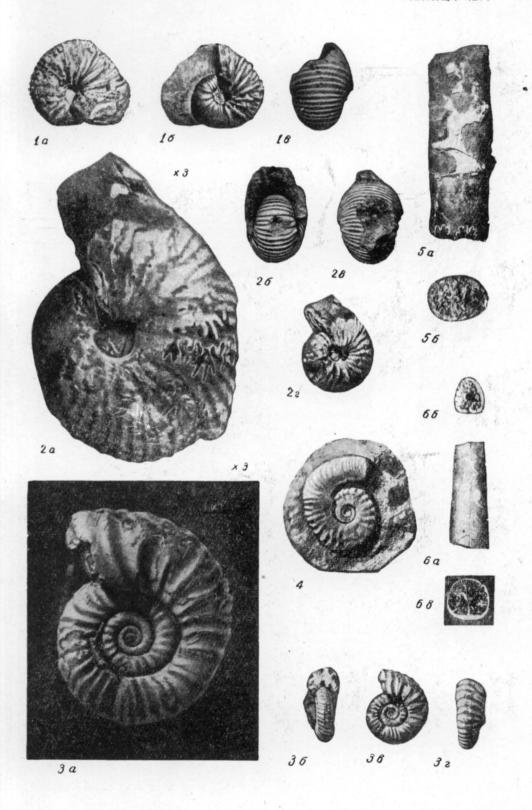
Фиг. 3. Scaphites sp. № 3; a — увеличено в 3 раза. Нижнее течение р. Енисея, сел. Гольчиха. Колл. М. М. Ермолаева, 1936 г.

Фиг. 4. Borissiakoceras (?) aff. mirabile Arkh. Слепок из пластилина (с отпечатка). Северный берег Западного Таймыра. Колл. Е. М. Люткевича, 1939 г.

Фиг. 5. Baculites ovatus Say; a — вид сбоку:  $\delta$  — вид сверху (поперечное сечение через жилую камеру). Река Танама. Колл. И. Е. Ши-

ряева, 1938 г.

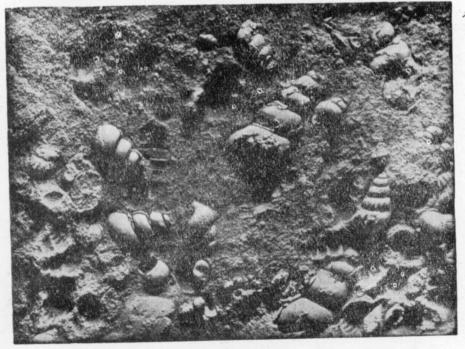
Фиг. 6. Actinocamax cf. intermedius Arkh.; а—вид с брюшной стороны;  $\delta$  — сверху;  $\delta$  — снизу (поперечное сечение). Река Чайка, верхний фаунистический горизонт. Колл. Г. Е. Рябухина



# ТАБЛИЦА XLV

Фиг. 1. Alaria sotnikowt Schmidt. На плитке глинистого песчаника; 6 — часть поверхности плитки  $\times$  3,5. Река Танама. Колл. И. Е. Ширяева





15

# СОДЕРЖАНИЕ

	100						Стр.
2	и	Бодылевский. К истории изучения мезозо	йских о	тлоз	кений низо	вьев	
٠.		р. Енисея и их фауны					3
		p. 2 mees it in quying				-	
3.	Й.	Бодылевский. Юрские и нижнемеловые	фачны	из	скважины	1-P	
		района Усть-Енисейского порта					10
							10
		Глубина 1347,2—1354,4 м		•	• • •	•	10
						•	10
		Parallelodon elatmense (Borissiak)		•	• • • • •	• •	ii
		Глубина 1294—1298 м		. •	• • •		11
		Cardioceras jacuticum Pavlov	• . • .	•			12
		Глубина 1287,2—1294 м	•	•		•	12
		Amochaceras of alternaides (Nilvitin)	• •	•	• • •		12
		Amoeboceras cf. alternoides (Nikitin)  Aucella cf. bronni (Rouillier)	•	•			13.
				٠	• • •	•	14
			•	•			14
				•	• • • •		14
		Crustacea gen. et sp. indet	• •	•	• • •		14
		Глубина 1270,7—1274,7 м		•	• • •	• •	14
		Amoeboceras sp. indet. juv	•	•			14
		Belemnites (Cylindroteuthis) sp. indet		•	• •	•	14
		Глубина 1252,2—1256,4 м		•	• • •		14
		Amoeboceras sp. indet	• •	•		•, •	14
		Amoeboceras sp. indet		•		•	15
		Глубина 1246—1252,2 м	•	•			15.
		Amoeboceras (? Amoebites) sp. $N_2$ 2		•	•	•	16.
		Pictonia sp. indet.	•	•		• • •	16
		Belemnites (Pachyteuthis) panderianus Orbig	n v	•		• •	17
		Belemnites sp. indet	, 11 y	•	• • •	• •	i7.
		Aucella cf. kirghisensis Sokolov	•	•	•		17
		Lima cf. trembiazensis Loriol	• •	•	•		17
		Pecten (Entolium) sp. indet		•		•	18
		Pecten (?) sp. indet	• •	•	• • •	•	18
		Ditrupa (?) sp. indet	•	•	• • •	•	18
		Strophodus cf. reticulatus Agassiz.	, .	•.	•. • •	•	18
		Глубина 1236,8—1240 м	,	•	• • •	•	18
		Dorsoplanites sp		•	• • •	•	18
		Глубина 1232,3—1235,7 м	• •		• • •	•	19
		Aucella mosquensis (Buch)		•	• • •	• •	. 19
		Lucina (?) sp. indet		•	• • •	•	20
		Scurria (?) sp. indet	•	•		•	20
		Decapoda (?)	•	•	• • •		20
		Rhynchonella sp. indet		•	• • •		$\tilde{20}$
		Pisces	•	•		•	20
		Глубина 1222—1228 м	•	•	• • •		20
		Belemnites (Cylindroteuthis) cf. magnificus Or	hionv	•			20
		Belemnites sp. indet	~ . g y	•		•	$\tilde{2}$
		«Onychites» sp	• •	•	•		21
		Lucina (?) sp. indet	•	•	• • •		$\frac{21}{22}$
		Scurria (?) sp. indet	•	•			$\frac{22}{23}$
		Rhynchonella sp. indet	•	•	• • • • •	•	$\frac{23}{23}$
		Глубина 1200,3—1205,7 м	•	•	• • •		23
		1		•	• • •		
							193

Craspedites	(Paracraspedites	?) sp.	indet.	•	•	•	•	•	• •	•	•	•
Ammonites g	gen. et sp. indet.	. juv.		•	•	•	•	•		•	•	•
Aucella cf. o	okensis Pavlov Volgensis Lahu	v			•	•	•	•		•	•	•
Aucella ct. v	olgensis Lahu	sen.		• .		•	•	•	• •	•	•	•
Aucella cf. tr	igonoides Lahu	ısen.		+	•			• •		•	•	٠
Aucella terel	<i>bratuloides</i> Lah	usen								•		•
Aucella sp.	sp. indet sp. indet										•	4
Inoceramus	sp. indet											
Глубина 110	92,4—1199 м .			_								
Subcraspedite	s sn indet	•	•	•								
Augella of	es sp. indet. keyserlingi Lah		•	•	•	•	•		•	•	•	٠
Aucena Ci. I	ceyseringi Lan	usen	•	•	•	•	•	•		•	•	•
Protocaraia	sp. indet	• •	•	•	• •	•	•	•	•	•	•	•
	6—1139 м									•	•	
Глубина 111	4,3—1116,8 м . tes (Tollia? или						•					
Paracraspedit	tes (Tollia? или	a Temi	noptyci	hites	3)	sp.	inde	et			-	
Peisen Trauc	HILIATTI TAUATTUTTUULU	11.8 .11	11112	11 V							•	
Lingula cf	<i>zeta</i> Quenste 13—1049,5 м	dt.										
Γπιστικά CI.	13_10/0 5 4		•	•	•							
Tanaradia an	indot	•	• • •	•	•	•	•	•	• •	•	,	•
Cuncreata sp	. indet еские результать		•	•	•		•	•	•	•	•	•
Стратиграфиче	ские результать	. k	• •	•		•	•	•		•	•	•
В. И. Бодылев	ский. Верхнею	рские	и них	кнем	елог	зые	Cep	ohal	opoda	из из	CKB	a-
жин района Уст	ъ-Енисейского г	מדחסו										٠.
min panona o c.	<b>D D</b>		•	•								
Описание виде	OB							•				•
0 1	*											
Отряд Атт	onoidea	•.		•	•	•	•	•		•	•	•
Сем. Cardio								•		•	•	•
Ammonites	gen, et sp. inde	et									•	
Рол Cadocei	as Fischer, !	1882										
Cadoceras (	Arcticoceras) si	o, inde	t. iuv.									
Pon Quenste	edticerne Hyat	f 187	7	•								
Ougastadtica	gen. et sp. inde ras Fischer, 1 ?Arcticoceras) sp edticeras Hyat ras (?) sp. indet	ι <b>,</b> 101	•	•	•	•	•	•		•		
Suchsieuncer	us iii sp. muci					•	•	•		•	•	
Род Атоево	ceras Hyatt, (?Amoebites) s	1900		•	•	•	•	•		•	•	
Amoeboceras	(?Amoebites) s	sp. №	3.	•	•	•	•			•	٠	
Amoeboceras	sp. № 4	. •					• '			•	•	•
Amoeboceras	(?Amoebites) s	sp. ind	et	•		•						
Amoehoceras	sp. № 4 (?Amoebites) s (Euprionoceras	) cf. k	eochi S	5 p a	t h							
Amoehoceras	(Euprionoceras	soko	lovi P	h o	v 1 e	v s	kν					
Amochocaras	(Hoplocardioce	rac) c	f dec	inian	ء ج	n a	t h	•	•	-		٠.
Con Design	him tidas Stairm	irus) C	.i. uec	pien	3 0	Pα		•		•	•	•
Cem. Perispi	hinctidae Steinm		•	•	•	•	•	•		•		•
Род Subplan	iites Spath, 192	25 .			•			•		•	•	•
Subplanites (	?) <i>rotor</i> sp. nov lanites Semen	<i>.</i>			•		•	•			•	
Род <i>Dorsopl</i>	anites Semen	o v, 18	397.									-
Dorsoplanite	s (?) sp. indet. s (?Laugeites) s											
Dorsonlanite	s (2Laugeites) s	sn ind	et .	_								
Por Laugain	les Snath 103	36a			•	•	•					
I augustes (	tes Spath, 193 ) sp. indet.			•	•	•	•	•		•	•	
Laugenes (	) Sp. muet	•	• •	•	•	•	•	•		•	•	
Сем. Craspe	ditidae Spath .	٠.		•			•	•		•	•	
Род Таітуго	ditidae Spath . oceras Bodyle	vsky	, 1956	•				•		•	•	
Taimyroceras	s laevigatum sp.	nov.										
Ammonites s	s <i>laevigatum</i> sp. gen. et sp. indet	(?Ta)	imyroc	eras	cf.	laer	rigai	tum	sp.	nov.)	) .	
Taimurocera	s <i>niiga</i> sn. nov.											
Craspedites	s niiga sp. nov. (?Paracraspedite	е или	2.Subc	rasni	edite	(25	sn	inde	t in	v .		
Do = Subara	enaditas en et h	1004	·Outo	, asp.	·	,,,	op.		· . ,	•••	- 1	
POA Suocrus	spedites Spath,	1.324		•	•	•	•	•		•	•	
Subcraspeait	es (?) sp. inde aspedites Swin	et			•	•	•	•		•	•	•
Род Рагаста	ispedites Swin	nert	on, 19	135	•							
Paracraspedi	ites (?) cf. spass	skensis	: (Nil	kiti	n)							, .
Paracraspedi	tes (?) sp. inde	et										
D T	D 1 1014											
Tollia (2)	sp. indet	•	•	•	-		-	5				
Don Tomos	ntuchites Down	0.72 10	114	. •	•	•	•	•	•		:	
Род Теппор	ngomes Pavi	υν, Ι <b>ε</b>	/15 ·	\	•	•	•	•		•	•	
ı emnoptychi	ies ci. syzranic	us (P	a VIO	V)	•	•	•.	•				
Род <i>Polypt</i> i	ychites Pavlo	v, 189	2.	•		•	•	•			• •	
Polyptychite	s cf. stubendorff	i Sch	midt									
Отрял Rele	emnoidea ''											
Rolamnitae	emnoidea (Cylindroteuthis)	aff	moni	Dhi	111	n s	•	•	•	•		
Polomaite-	(Cylindroteuthis)	off -	uzonia	a II I	O - 1	Ji ~	n v	•		•	•	
Determities	(Cyunaroteums)	a11. p	uzusiai	0 - 1		, ig	11 у	•		٠.	•	
Беlemnites	(Pachyteuthis) p	vanaeri	anus	O L D	ı g ı	ıı у	•				•	
Belemnites	(Pachyteuthis) in	igens I	<b>Krim</b>	nol	z va	ar.						
Relemnites	(Pachuteuthis), cf	f. explo	anatus	Ρhi	i 11 i	D S	_					
Belemnites	sp. indet. juv sp. indet											
Belemnites	sp. indet	-		,	4					_		

В. И	. Бодылевский, Н.И.Шульгина. Юрские и da из скважин Усть-Енисейского района		Pele- 4	0
e C	Описание видов		40	0
	Род Leda Schumacher, 1817		. 40	0
	Род Arca Linné, 1758 Arca cf. nana Leymerie Род Astarte Sowerby, 1816		4	l i
	Astarte buchiana Orbigny	• • • •	4:	2 3.
	Tancredia subtilis Lahusen Род Pleuromya Agassiz, 1842 Pleuromya sp. nov. indenom. (aff. tenuistria Agass Pleuromya sp. nov. (aff. tenuistria Ag.) var. nov.	siz)	44 44 44	4 4
	Pleuromya sp. indet		46	6 6
	Pog Pholadomya Sowerby, 1825 Pholadomya afi. foliacea Agassiz. Pog Thracia Leach, 1824. Thracia cf. lata Agassiz. Thracia (?) sp.		40	7
	Pog Pseudomonotis Beyrich, 1852 Pseudomonotis sp. indet. (?cf. deleta Dumortier) Pseudomonotis substriata Goldfuss		47 48 48	8
	Pseudomonotis (Eumorphotis) lenaensis Lahusen		49 	9
	Oxytoma inaequivalve Sowerby cf. var. expanse Ph Род Aucella Keyserling, 1846 Aucella lata Trautschold		52 53	2
	Aucella cf. bronni (Rouillier)		. 54 . 54	1 1
	Aucella sp. indet. (ex gr. mosquensis Buch) Aucella cf. terebratuloides Lahusen Aucella sp. indet. (?cf. andersoni Pavlov) Aucella sp. indet. (?cf. volgensis Lahusen)		55 55 55	5
	Aucella sp. indet. (Pci. volgensis Lahusen) Aucella subinflata Pavlov Aucella cf. uncitoides Pavlov Aucella cf. fischeriana (Orbigny)		56	3
	Aucella ex gr. fischeriana (Orbigny).  Aucella cf. keyserlingi Lahusen  Aucella ex gr. keyserlingi Lahusen	• • • •		3
	Aucella aff. tolli Sokolov . Aucella cf. crassa Paylov . Aucella aff. crassa Paylov .		59	)
	Auceua sp. indet. (?ci. sublaevis Keyserling). Род Inoceramus Sowerby, 1819 Подрод Mytiloides Brongniart, 1812		60 60	) )
	Inoceramus (Mytiloides) aff. quenstedti Pčelince v Inoceramus (Mytiloides) aff. amygdaloides Goldfus Род Lima Bruguière, 1797 Lima consobrina Orbigny	S	60 61	l l
	Род Pecten Müller, 1776 Pecten aff. subulatus Goldfuss Подрод Camptonectes Agassiz 1864		61 62 63	2
	Pecten (Camptonectes) cf. lens Sowerby Подрод Entolium Meek, 1864 Pecten (Entolium) cf. nummularis (Orbiany)		63 64	}
	Pecten (Entolium) aff. nummularis (Orbigny) Род Harpax Parkinson, 1811		65 65 65	
	Harpax sp. Pog Ostrea Linnè, 1758 Ostrea plastica Trautschold Pog Medicla Lamarak 1700		. 66 . 67	7
	Род Modiola Lamarck, 1799 Modiola cf. strajeskiana (Orbigny) Modiola sibirica sp. nov. (Воdylevsky)		. 68 . 68	3

and the control of th	Стр.
В. И. Бодылевский. Верхнемеловые фауны низовьев р. Енисея	69
Описание видов	70
Kласс Pelecypoda	70
Pog Inoceramus Sowerby, 1814	70
Inoceramus pictus Sowerby	70
Inoceramus interruptus Schmidt	70
Inoceramus unerraptus SCHIIII (	71
Inoceramus subalatus nom. nov	72
Inoceramus pseudocancellatus sp. nov	72
Incorrum all woods Boelin	73
Inoceramus lamarcki Parkinson	73 74
Inoceramus inaequivalvis Schlüter	
Inoceramus renngarteni sp. 110v	74
Inoceramus Roegieri Andert var	75
Inoceramus subtrigonalis sp. nov	75
Inoceramus septentrionalis sp. nov	76
Inoceramus troitskii sp. nov	77
Inoceramus tschaikae sp. nov	77
Inoceramus crassicollis sp. nov	77
Inoceramus tschaikae sp. nov	. 78
Inoceramus russiensis Nikitin	.78
Inoceramus subinvolutus sp. nov	79
Inoceramus sachsi sp. nov	79
Inoceramus cordiformis Sowerby var robusta nov	80
Inoceramus alexandrovi Bodylevsky	81
Inoceramus pachti Arkhanguelsky	81
Inoceramus pachti Arkhanguelsky	82
Inoceramus patootensis Loriol	83
Inoceramus patootensis Loriol var. tanamaensis nov.	83
Inoceramus patootensis Loriol aff. var. angusta Beyenburg	84
Inoceramus aff. steenstrupi Loriol	84
Inoceramus lingua Goldfuss	84
Pog Corbicella Morris et Lycett, 1854	85
Corbicalla (2) rishushini en por	85
Corbicella (?) rjabuchini sp. nov	85
Класс Cephalopoda Род <i>Borissiakoceras</i> Агкhапguelsky, 1916	85
Pod Borisstanderas Arkii aliguetisky, 1910.	85
Borissiakoceras (?) sp. (aff. mirabile Arkhanguelsky)	00
Список фауны, обнаруженной в роторных скважинах района Усть-Енисейского	
порта	87
nopia.	
Інтература	96
- nephadka	
Габлины изображений и объяснения к ним	101

## В. И. Бодылевский, Н. И. Шульгина ЮРСКИЕ И МЕЛОВЫЕ ФАУНЫ НИЗОВЬЕВ ЕНИСЕЯ Редактор издательства Т. А. Горохова

Техн. редактор А. С. Борисов Корректор Э. Г. Агеева

Сдано в набор 31/X 1957 г. Формат бумаги 70×108<sup>1</sup>/<sub>16</sub>. Т-07822. Тираж 2000 экз. Подписано к печати 22/VII 1958 г. 16,8 печ. л. — 6,12 бум. л. — 14,2 уч.-изд. л. Зак. 1256. Цена 10 р. 95 к.

# **ИСПРАВЛЕНИЯ**

Стр.	Строка	Напечатано	Следует читать
13	16 и 21 снизу	Г. П. Пчелинцева	Г. Т. Пчелинцева
19	20 сверху	73, табл. ХХ	табл. ХХ
20	5 снизу	1914. Belemnites	non 1914. Belemnites
20 47 47 47	4 ,	фиг. 3	фиг. 8
47	21 19	21,5 (0,69)	21,5 (1,02)
47	19	16 (0,52) [13 (0,94)	16 (0,76)   13 (0,54)
47	14 23	31 (0,42)	31 (0,72)
48		го v a, стр. 121	го <b>v</b> а [4, стр. 121
49	стр	очки 5-7 (сверху) должны чита	аться в таком порядке:
		С глубины 1015,4—1016,	4 м формы еще мельче:
		Длина 4,5	3,5 2,5 2,5
74	0	Высота 5 (1,11)	3 (0,85) 3 (1,2) 2,5 (1,00)
74	2 снизу	слой	склон
79	24 сверху	sp. von.	sp. nov.
80 81	20 снизу 8	35 <i>мм</i> Табл. Х	85 <i>мм</i> Табл. XL
83	- "		
00	24 сверху	разновидностей (см., например,	BMECTE C I. patootensis vai. ta- namaensis nova, I. patootensis
		otensis var.	aff. var.
97	28 сверху	(Петрова) Г. М.	(Петрова) Г. Т.
114	1 снизу	роста	ростра
118	5 сверху	$\sigma = \times 3$	$\delta - \times 3$ . Ckb. $10 = P (955,3-962,8)$

Зак. 894/1256