

О некоторых верхнемезозойских ископаемых из района р. Оби.

И. Худяев.

С 1 табл. и 3 рис.

Материалом для данной статьи послужила небольшая коллекция окаменелостей, хранившаяся в Геологическом кабинете Ленинградского государственного университета. Автор коллекции неизвестен. Все окаменелости имели одну общую записку, следующего содержания: Березовский у., Тобольской губ., преимущественно по р. Оби.

Несмотря на свои малые размеры, коллекция представляет большой интерес, так как содержит неизвестные на далеком севере до настоящего времени некоторые формы.

В коллекции определены: *Blanfordia tobolica* sp. n., *Blanfordia* sp. n. inden., *Ammonites (Polyptychites?)* sp. indet., *Ostrea Leymerii* Desh. var., *sibirica* var. n., *Belemnites (Piesotrobelus)* cf. *anabarensis* Pavl., *Astarte senecta* Woods, *Astarte senecta* Woods var. n., *Macrodon* sp. indet., *Gresslya abducta* Seebach (non. Phillips), *Serpula* sp. indet.

Blanfordia tobolica заполнена кальцитом и к какому литологического состава слою принадлежала — неизвестно.

Обломок *Blanfordia* sp. n. inden. заполнен темносерым песчанистым фосфатом, который под микроскопом показывает слабую агрегатную поляризацию и содержит довольно много мелких зерен кварца, серного колчедана и темные хлопья органического вещества.

Почти такого же состава, но более плотным веществом заполнен обломок *Ammonites* sp. indet. *Ostrea Leymerii* Desh. имеет также часть внутреннего ядра, состоящего из глинистого песчаника. Раковина *Gresslya abducta* Seebach заполнена серым кварцевым песчаником.

Все остальные ископаемые содержатся в обломках фосфори-

товых конкреций; фосфорит совершенно черного цвета в свежем изломе и серый с поверхности. Этот фосфорит был подвергнут микроскопическому исследованию в шлифах и показал следующее.

Фосфат желтовато-бурого цвета обнаруживает агрегатную поляризацию в сероватых тонах, во многих местах перерезан остатками раковин (*Astarte*) и усеян многочисленными хлопьями органического вещества. Довольно часто встречаются мелкие угловатые зерна кварца и гораздо реже зерна агрегатного глауконита темнозеленого цвета, давшие местами бурые окислы железа. Довольно часто попадаются также мелкие зерна серного колчедана, часто с кристаллическими гранями. Иногда серный колчедан обра-

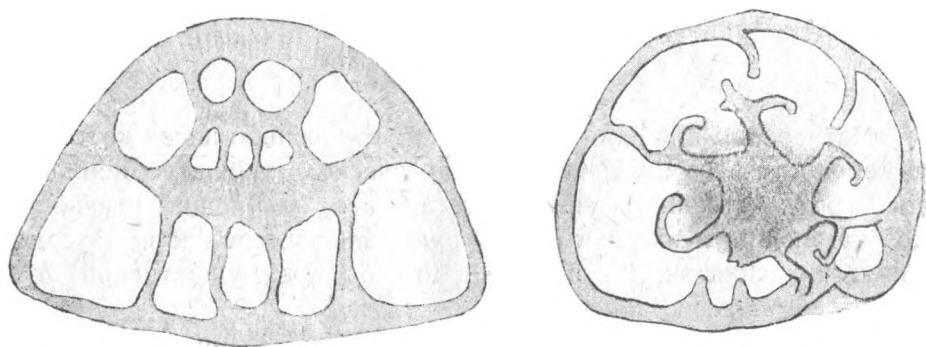


Рис. 1. *Pulvinulina* sp. indet.: а) вертикальный разрез, б) — горизонтальный. Увелич. в 130 раз.

зует тела микроскопической величины округлой или неправильной формы. Изредка попадаются остатки фораминифер, среди которых удается выделить: *Pulvinulina* sp. indet. (см. рис. 1), *Orbitolina* sp. indet., обломки фораминифер, принадлежащих к семейству *Peneroplidae*.

Более тщательное изучение и определение не могло быть произведено благодаря недостаточности материала. Внутренние ячейки фораминифер заполнены кристаллическим кальцитом и более редко глауконитом или серным колчеданом, стенки же построены из радиально-лучистого кальцита, иногда желтого цвета.

Кроме указанного в коллекции, имеется несколько обломков желваков песчанистого серного колчедана и конкреций эллипсоидального очертания плотного, тонко-зернистого темного песчаника. В желваках серного колчедана имеются небольшие куски раковин *Astarte*.

Перейду к описанию ископаемых, отложив возможные обобщения к концу статьи.

Blanfordia tobolica sp. n.

Табл. 1. рис. 1 — 4). Размеры (в мм): диаметр 83, высота оборота от пупкового края 30 (0,36), толщина оборота 29 (0,34), диаметр пупка 42 (0,51).

Аммонит с довольно толстыми оборотами трапециoidalного сечения в молодой стадии и яйцевидного (см. рис. 2) во взрослом состоянии. Как сифональная, так и боковые поверхности округлены. На округлом, неясно выраженном пупковом краю помещаются заостренные бугорки (17 при диаметре аммонита в 83 мм), которые с возрастом вытягиваются в длину и принимают характер сильно приподнятых ребер. От бугорков начинаются по 2—3 сильных ребра; последние в слабо-наклонном вперед положении достигают до краев сифональной поверхности и здесь кончаются небольшими бугорками. На обломке же взрослого оборота ребра претерпевают лишь небольшое ослабление посредине сифональной поверхности. Промежуточные, более короткие ребра помещаются почти между всеми отдельными парами ребер. Пережимов насчитывается пять на одном обороте. Они выражены довольно сильно и сильнее ребер наклонены вперед.

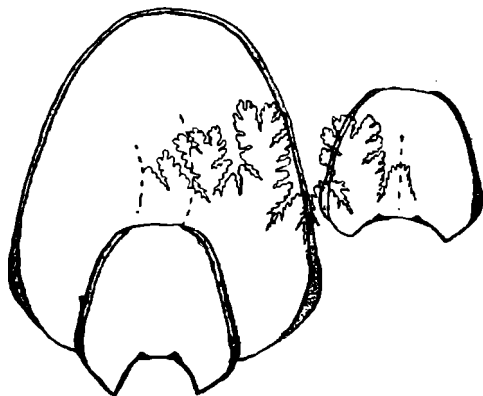


Рис. 2. Сутурная линия и сечения оборотов *Blanfordia tobolica* sp. n.

Сутурная линия очень близко напоминает сутурные линии многих аулакостефанов из верхнего кимериджа, а также по характеру сечения оборотов, пережимам, ребристости описываемая форма очень близко напоминает многих представителей рода *Aulacostephanus* Rom'р. et Sutn. и, повидимому, генетически связана именно с этой группой аммонитов, чрезвычайно богато представленных в верхнекимериджских отложениях Сарыгульского района (Оренбургской губ.) и несколько беднее в верхнекимериджских отложениях Тиманского и Сосьвинского края.

Однако, несмотря на такое большое сходство с аулакостефанами, описываемый вид я считаю принадлежащим к роду *Blanfordia* Uhlig; это последнее родовое название Улиг (Uhlig) связал с целым рядом верхнеюрских гоплитов из Spiti shales, характеризующих верхнеюрские слои выше верхнего кимериджа. Несомненно, и наш аммонит является представителем фауны более позднего времени,

чем верхний кимеридж, так как он проходит аулакостефановую стадию и приобретает уже новые признаки во взрослом состоянии, как, например, непрерываемость ребристости на сифональной поверхности. С другой стороны, многие представители гималайских *Blanfordia* как по общему габитусу, так и в отдельных деталях близко напоминают сибирский вид. Среди них необходимо указать на *Blanfordia Boehmi* Uhlig (15, стр. 195, табл. 34) и *Blanfordia latidomus* Uhlig (l. c. стр. 196, табл. 35, рис. 1). От обоих указанных видов из Spiti shales тобольский аммонит отличается присутствием пережимов и более низким положением припупковых бугорков. Кроме того, у первого из приведенных гималайских

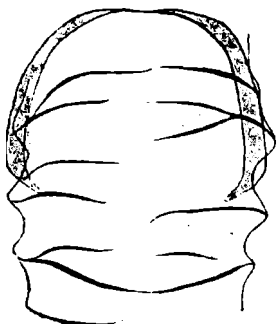


Рис. 3. Сечение оборота и вид на сифональную поверхность *Blanfordia* sp. n. inden.

аммонитов сравнительно мало припупковых бугорков и много тройных ребер. Сутурная линия описываемого вида также мало отличается от сутурных линий форм из Spiti shales. Как и у тобольского аммонита, у гималайских форм с возрастом ребра своими сифональными концами начинают приближаться друг к другу, и некоторые даже переходят через сифональную поверхность без перерыва. Чрезвычайно близкой формой будет также *Hoplites Asseni* Boehm (2, стр. 36, табл. III, рис. 6, табл. V, фиг. 2), но также не имеющая пережимов.

Blanfordia sp. n. inden.

Я имею только крупный обломок ядра жилой камеры аммонита, но достаточно хорошо сохранивший скульптуру.

Сечение оборота (см. рис. 3) трапециoidalное, толщина оборота больше высоты. У пупкового края начинаются редкие и сильно приподнятые, но округленные с поверхности ребра, направленные немного вперед. Часть ребер на боковой поверхности делится попарно, но точки ветвления не у всех ребер расположены на одинаковой высоте; имеются более редкие простые ребра. Все ребра без каких-нибудь утолщений кончаются вблизи середины сифональной поверхности (см. рис. 3) или же переходят через нее, претерпевая лишь небольшое понижение. Последние весьма редки. Сифональные концы некоторых ребер неправильно согнуты.

Среди гималайских форм необходимо указать на *Blanfordia celebrant* Uhlig (15, стр. 199, табл. 36), как на близкую к описываемой форме, но отличающуюся большим числом ребер и правильным положением их сифональных концов. Другой, весьма

сходной формой может считаться *Hoplites Rooseboomi* Boehm (2, стр. 34, табл. VI, табл. V, фиг. 3).

Приведя описание двух аммонитов и дав им название рода, встречающегося в Гималаях, я не хочу этим указать на то, что в верхнеюрское время гималайское море было непосредственно соединено с одновременным в Тобольской губ. Скорее всего и гималайские формы и описанные аммониты являются потомками верхнекимериджских аммонитов рода *Aulacostephanus* Rompr. et Sutn. и также возможно, что гималайские аммониты тоже тесно с ними связаны генетически. Нам известно, что верхнекимериджские аулакостефаны (перезимные формы) встречаются в Тиманском крае (р.р. Пижма Печерская и Волонга, 14, стр. 104). Мною уже выше упоминалось, что в Сарыгульском кимеридже также встречаются сходные по форме и сутурной линии *Aulacostephanus*'ы.

Таким образом, нужно думать, что как гималайские, так и тобольские аммониты являются потомками верхнекимериджских, но появляются позже.

Работам Д. Иловайского мы обязаны открытию и характеристике верхнекимериджских отложений в северо-западной Сибири, в районе притоков р. Оби (6,7), где им указаны многочисленные находки *Aulacostephanus* (*Hoplites*) по р.р. Ложинье (приток Сосьвы), Мурынье (приток Тальи), Манье.

В данном случае нас интересует характер тех *Aulacostephanus*'ов, которые были найдены Д. Иловайским, но однако отсутствие описаний форм в статьях этого автора лишает нас возможности сравнивать с имеющимися формами.

Ammonites (*Polyptychites*) sp. indet.

Обломок ядра взрослого оборота довольно сильно потертый. Сечение оборота треугольного характера, сифональная поверхность округлая, боковые слабовыпуклые. Размеры: высота оборота от пупкового шва — 70 мм, в обор. от сифональной поверхности пред. обор. 44 мм, толщина оборота — 65 мм. Последняя имеет наибольшую величину вблизи пупкового шва.

Судя по характеру сечения оборотов, обломок принадлежал аммониту из *Polyptychites*.

Belemnites cf. *anabarensis* Pavl.

Имеющийся молодой экземпляр несомненно принадлежит к указанному виду, описанному проф. Павловым из нижнемеловых отложений по р. Анабару (9, стр. 16, табл. II, рис. 1-3).

Belemnites sp. indet.

Обломок ростра, имеющего круглое сечение тоже неопределим.

Ostrea Leymerii Desh. var. *sibirica* var. n.

Табл. 1, рис. 5. 1913. *Ostrea Leymerii* Woods. Cretac. Lamelli-branchia of England. Pg. 355, figs. 139—140 (см. там же синонимику).

Почти прямо вытянутая, высокая, толстая створка, покрытая с наружной поверхности грубыми концентрическими следами нарастания раковины и несущая неправильные вдавления и вздутия. Мускульный отпечаток овального очертания с двумя вдавлениями по краям овала. Замочная площадка треугольного очертания. По бокам ее тянутся две бороздки параллельно краям створки, спускающиеся почти на 3 см, а затем незаметно исчезают. От типичной *O. Leymerii* Desh. сибирский представитель отличается более сильным развитием желобков и более задним положением мускульного отпечатка. От *O. deltoidea* Sow. (13, II, табл. 148) отличается прямизной створки; от *O. bellovaciana* Lam. (l. c. IV, стр. 121, табл. 388, фиг. 1) отличается вытянутой формой створки, наличием желобков и очертаниями мускульного отпечатка.

O. Leymerii Desh. typ. встречается преимущественно в барремских отложениях Западной Европы (Англия и Франция).

Astarte senecta Woods.

Табл. 1, рис. 9. 1906. *Astarte senecta*. Woods. Cret. Lamelli-branchia of England. Pg. 106, pl. XIV, figs. 13—20.

Размеры: длина — 26 мм, высота — 22 мм (0,85), толщина — 12 мм (0,46).

Раковина треугольного очертания покрыта концентрическими ребрами, в промежутках между которыми расположены тонкие концентрические струйки. Передняя и задняя части верхнего края створок почти прямые, нижняя выпуклая. Острая макушка расположена в передней трети. Луночка маленькая, арча длинная, но узкая и довольно резко отграничена от боковых поверхностей. Нижний край усажен тонкими зубцами. Характерной формой и небольшой толщиной створок описываемый вид легко отличается от многих представителей данного рода; отличия от *A. veneris* Eichw. указаны Вудсом (Woods).

Встречается в спитонской глине (зона *Bel. lateralis* Phill.).

Astarte senecta Woods, var. n.

Табл. 1, рис. 8.

Размеры: длина — 21 мм, высота — 18 мм (0,86).

Отличается от типичного представителя более центральным положением макушки, более редкими концентрическими ребрами, большей выпуклостью нижнего края раковины и небольшой вогнутостью передней части верхнего края. От *A. depressa* Mstr. отличается большей толщиной и почти прямым задним краем створки.

Macrodon sp. indet. В неполной левой створке можно заметить лишь концентрические струйки. Сравнение и определение затруднительно.

Описанная вкратце небольшая фауна из кусков черного фосфорита указывает на неокомский его возраст (*Bel. anabarensis* Pavl. и *Astarte senecta* Woods). Повидимому, также нижнемеловой формой должна считаться *Ostrea Leymerii* Desh. var. *sibirica*, хотя она и определена лишь как вариация барремского вида, но принадлежащая, по всей вероятности, иному горизонту, отличающемуся по возрасту от горизонта с *Bel. anabarensis* Pavl. и *Astarte senecta* Woods.

Gresslya abducta.

Табл. I, рис. 6—7. 1864, *Gresslya abducta* sp. Seebach. Hannoverische Jura. Стр. 129, рис. 2. Seebach (non Phillips).

Размеры: длина—80 мм, высота—57 мм (0,7.), толщина—41 мм—(0,51).

Имеется единственный, но сравнительно хорошо сохранившийся экземпляр. Раковина яйцевидного очертания с выпуклыми нижним и верхним краями и с правильно закругленным задним краем. Передняя часть очень мало выдается и очерчена почти правильной дугой. Макушка почти не выделяется от тела, расположена на переднем конце и сильно загнута внутрь и вперед. Впереди макушки имеется небольшая луночка. Раковина покрыта грубыми концентрическими струйками, в промежутках между которыми расположены многочисленные чрезвычайно тонкие струйки.

Близкими формами будут *Gr. latirostris* Ag. (I, стр. 212, табл. 13а, фиг. 8—13) из среднеюрских слоев Западной Европы, отличающиеся менее выпуклым задним краем.

Gresslya abducta Seebach встречается очень часто в нижних коронатовых слоях и, сравнительно, редко в опалиновом горизонте в Германии.

Таким образом, хотя аммониты и определены как новые виды, но они все же с очень большой вероятностью указывают на один из горизонтов верхней юры, предположительно выше горизонта с *Aulacostephanus eudoxus* d'Orb.

Неокомский характер фосфоритовых конкреций и устриц уже отмечен выше. *Gresslya abducta* Seebach является формой, указывающей на присутствие келловейских слоев, но, конечно, единственная пелиципода не может быть решающей.

ЛИТЕРАТУРА.

1. Agassiz. Etudes critiques sur les Mollusques fossiles. — 2. Boehm, G. Die Südkusten der Sula Inseln Talibu. Grenzschichten zwischen Jura und Kreide. Palaeontographica. Suppl. IV. Lief 1. 1904. — 3. А. А. Борисьяк. Геологический очерк Сибири. Пгг. 1923. — 4. Goldfuss. Petrefacta Germaniae. Leipzig. 1837. — 5. Д. Иловайский. Мезозойские отложения Ляпинского края. Bull. d. l. Soc. d. Natur. de Moscou. 1903. — 6. Д. Иловайский. Мезозойские отложения Сосьвинского края. Ежегодник по геологии и минералогии России. Т. VIII. 1905—1906. Стр. 263. — 7. Pavlow et Lamplugh. Argiles de Speeton et leurs équivalents. Bull. d. l. Soc. Natur. de Moscou. 1892. — 8. А. П. Павлов. Юрские и нижнемеловые Cephalopoda Северной Сибири. Зап. Акад. Наук, т. XXI, № 4, VIII сер. 1914. — 9. Phillips. Illustrations of the Geology of Yorkshire. London. 1835. — 10. Quenstedt. Der Jura. Tübingen. 1858. — 11. Seebach. Der Hannoversche Jura. Berlin. 1864. — 12. Sowerby. The Mineral Conchology of Great Britain. London. 1812—1829. — 13. Ф. Н. Чернышев. Орографический очерк Тимана. Тр. Геол. Ком. Т. XII, № 1. — 14. Uhlig, V. The fauna of the Spiti shales. Mem. of the Geol. Surv. of India. Ser. XV. Vol. IV, Calcutta. 1910. — 15. Die fauna der Spiti-Schiefer de Himalaya, ihr Geologisches Alter und ihre Weltstellung. Denkschr. d. mat.-nat. etc. Bd. 85. Wien, 1910. — 16. Waagen. Jurassic Cephalopoda from Kach. Mem. of the Geol. Surv. of India. — 17. Woods, H. A monograph of the Cretaceous Lamellibranchia of England. Palaeontographical Society. London. 1906.

Объяснение к рисункам таблицы 1.

- 1—4. *Blanfordia tobolica* sp. n.
 - 1 — вид сбоку аммонита в средней стадии развития.
 - 2 — вид спереди того же экземпляра.
 - 3 — вид сбоку, часть взрослого оборота, половина натур. величины.
 - 4 — вид с сифональной поверхности того же экземпляра, половина натуральной величины.
5. *Ostrea Leymerii* Desh. var. *sibirica*. Половина натур. величины.
- 6—7. *Gresslya abducta* Seebach.
 - 6 — вид сбоку, половина натур. величины.
 - 7 — вид сверху, половина натур. величины.
- 8—9. *Astarte senecta* Woods.
 - 8 — var. n.
 - 9 — типичная форма.

On the some Upper Mesozoic fossils from the region of the river Ob.

By J. Khudyayev.

Summary.

This description is a result of the study a small collection of the fossils, which are preserved in the Geological Cabinet of the Leningrad University. The collection had been procured from the region of the river Ob, the gouvernement Tobolskaya, the distinct-canton Beresovsky. The author of the collection is not known.

In the one are: 1. The phosphatic nodules with *Astarte senecta* Woods and var. *sibirica*, *Macrodon* sp. indet., *Serpula* sp. indet., *Belemnites (Plesotrobelus) anabarensis* Pavl.; 2. *Ostrea Leymerii* Desh. var. *sibirica*. These species show to me that the phosphatic nodules are the neocomian ago. 3. *Blanfordia tobolica* sp. n. 4. *Blanfordia* sp. n. inden. 5. *Ammonites* sp. indet. 6. A concretion of the sandstone with *Gresslya abducta* Seebach.

These species show to me the Upper Jurassic time.

Bl. tobolica sp. n. and *Blanfordia* sp. n. inden. posibly to the fossiles from Tithonic beds ore their equivalents.

Gresslya abducta Seebach relates to the Ornatum beds. Amongst others the author describes the following new species and varieties:

Blanfordia tobolica sp. n. (Pl. I fig. 1—4. Text fig. 2). The present species differs from *Blanfordia Boehmi* Uhlig (15, p. 195, pl. 34) and *Bl. latidomus* Uhlig (*l. c.*, p. 196, pl. 35, fig. 1) by the presence of the constructions and the lower position of the umbilical tubercles. From first species it is also distinguished by the numerous umbilical tubercles. In the fully grown condition of *Blanfordia tobolica* sp. n. has the ribs, which are uninterrupted on the external margin.

Blanfordia sp. n. inden. (Text fig. 3). A fragment of the body-chamber, unfortunately incopletely preserved, showing the cross-section of the volution and the ribs. From *Blanfordia celebrant* Uhlig (15, p. 199, pl. 36) this species differs by the irregular position of the ends of the ribs.

Ostrea Leymerii Desh var *sibirica* (Pl. I, fig. 5). The present specimen is distinguished from *O. Leymerii* Desh. typ. (18, p. 355, fig. 139—140) by the deeper an longer furrows and by the more posterior position of the adductor impression.

