

УДК 551.732.4 + 551.733.1 (471.5)

ГЕОЛОГИЯ

Н. Я. АНЦЫГИН, В. Г. ВАРГАНОВ, В. А. НАСЕДКИНА

**О ВЕРХНЕМ КЕМБРИИ И НИЖНЕМ ОРДОВИКЕ  
ОРСКОГО УРАЛА**

(Представлено академиком Б. С. Соколовым 20 VI 1969)

Наряду с нижнеордовикскими отложениями, в южном окончании Уралтау и в Северных Мугоджах (Орь-Илекский водораздел) имеют место палеонтологически документированные верхнекембрийские отложения. В изученных разрезах (рис. 1) они тесно связаны с нижнеордовикскими толщами и в совокупности образуют одну серию отложений — орскую. По палеонтологическим данным серия подразделяется на ряд стратиграфических горизонтов (снизу вверх): хмелевский, кидрясовский, колиабукский и караколь-михайловский.

**Хмелевский горизонт.** На р. Хмелевке (бассейн р. Губерли) выше устья левого ее притока — р. Ховашки и на водоразделе этих рек обнажена толща зеленовато-серых филлитизированных и глинисто-алевритовых сланцев, полимиктовых песчаников и обломочных пород. Последние представляют собой те же глинисто-алевритовые сланцы, но содержащие неокатанные обломки мелкозернистых песчаников, полосчатых алевролитов, глинистых и кремнистых сланцев. Величина обломков от 1—2 до 10—15 см, насыщенность обломочным материалом в разных прослоях различна. В отдельных прослоях песчаников и алевролитов содержатся многочисленные *Billingsella akbulakensis* Andr. и беззамковые брахиоподы. Реже отмечались трилобиты *Olenetella sp. indet.* Песчано-сланцевые отложения с верхнекембрийской фауной в нижней своей части содержат значительные по мощности пачки кремнистых и глинисто-кремнистых сланцев, прослои фтанитов и окремненных туфлитов. На р. Хмелевке рассматриваемая толща слагает антиклиналь, простирающуюся в субширотном направлении. В крыльях антиклинали песчано-сланцевые отложения согласно перекрываются терригенными породами с фауной, свойственной кидрясовской свите. Благодаря таким соотношениям и наличию прослоев с фауной, разрез на р. Хмелевке избран за стратотип горизонта в верхнем кембрии Орского Урала. Мощность горизонта 450—500 м.

Отложения хмелевского горизонта узнаются и в других разрезах. В верховьях Ак-Булак-Сая авторами повторены сборы впервые описанного отсюда вида *Billingsella akbulakensis* Andr. (1) и собраны беззамковые брахиоподы. Фауна содержится в пачке (50—60 м) желтовато-серых полимиктовых песчаников и алевролитов, которая залегает на переслаивающихся между собой глинисто-кремнистых сланцах и кремнистых туфах. Сравни-

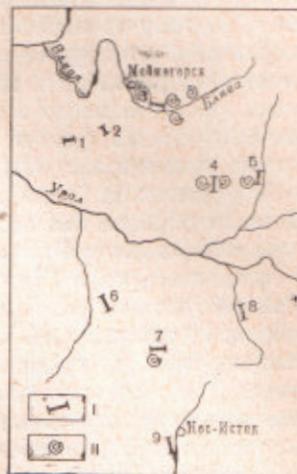


Рис. 1. Схема местоположения разрезов (I) и участков сборов верхнекембрийской фауны (II). Разрезы: 1 — Тирмантау, 2 — Караколь, 3 — Блява, 4 — Хмелевка, 5 — Каяла, 6 — Алимбет, 7 — Ак-Булак-Сай, 8 — Медес, 9 — Кос-Истек

тельно хороший разрез отложений хмелевского горизонта находится на р. Каляе, выше пос. Молоканского. Здесь в прослоях мелкозернистых песчаников содержатся *Billingsella akbulakensis* Andr., *Kujandaspis aff. kujandensis* Ivschin, *O lentella* sp. indet. и беззамковые брахиоподы. Не менее полный разрез хмелевского горизонта есть на р. Бляве, в 7,0 км северо-восточнее ст. Блява, где он также представлен толщей переслаивающихся филлитизированных сланцев, полосчатых алевролитов и полимиктовых песчаников с прослоями обломочных пород. В блявинском разрезе верхнекембрийские *Billingsella akbulakensis* и беззамковые брахиоподы собраны из алевролитов, песчаников и обломочных пород, причем в последних одна и та же фауна содержится в обломках и в заполняющей массе. Хорошие обнажения горизонта есть на р. Терекле (приток Чебаклы) и в ряде других мест. Хмелевскому горизонту отвечает катралинская свита<sup>(9)</sup> и, возможно, косистекская и акайская свиты<sup>(7)</sup> Северных Мугоджар.

Фаунистическая характеристика хмелевского горизонта еще недостаточна, однако известные в горизонте роды *Billingsella*, *O lentella*, *Kujandaspis* позволяют его с уверенностью сопоставлять с куюндинским горизонтом верхнего кембрия Центрального Казахстана.

Кидрясовский горизонт рассматривается в объеме кидрясовой свиты, выделенной<sup>(8)</sup> в разрезе Тырмантау у пос. Кидрясово и получившей в дальнейшем широкую известность<sup>(5), (7), (11)</sup>. В западных разрезах свита состоит из переслаивающихся кварцевых и полевошпат-кварцевых песчаников с пёдчиненными мелкогалечниковыми конгломератами, гравелитами, алевролитами и глинистыми сланцами, а в более восточных разрезах заметное место в свите занимают глинистые и вулканогенные образования. Состав фауны в различных разрезах в общем постоянный: *Trityoechia lermontovae* (Lessn.), *Alimbella armata* Andr., *Medessia uralica* Andr., *Imbricatia lessnikovae* Andr., *Althorthis kinderlensis* Andr. и другие, главным образом беззамковые брахиоподы. Кроме того, в верховых Алимбета, в бассейне р. Каалы и на р. Караколь в кидрясовой свите известны *Dictyonema uralica* Obuc, *Dictyonema* sp. (определения Т. Н. Корень). В алимбетовском разрезе ниже слоев с *Dictyonema* в свите содержатся трилобиты *Hystricurus* sp. indet., *Kainella* sp. indet., *Uromystrum* sp. Кидрясовская свита по грантолитам и беззамковым брахиоподам надежно сопоставляется с оболово-диктионемовыми слоями Прибалтики и по возрасту отвечает нижнему тремадоку. Не исключено, что слои с трилобитами, лежащие ниже диктионемовых сланцев, могут отвечать верхнему кембрию.

Благодаря наличию характерного комплекса фауны и согласных соотношений с подстилающими и покрывающими отложениями кидрясовская свита вполне может рассматриваться как хороший стратиграфический горизонт. Мощность его в стратотипическом разрезе на Тырмантау составляет 180—200 м.

Колнабукский горизонт. В юго-восточном окончании Тырмантау песчаники кидрясового горизонта вверх по разрезу согласно сменились глинисто-алевролитовыми сланцами с известково-глинистыми конкрециями. Как в сланцах, так и в конкрециях содержатся *Promegalaspides kashstanensis* Balash, *Orometopus elatifrons* (Aug.), *Ceratopyge* sp. Последние две формы свойственны цератопигевым слоям верхнего тремадока Скандинавии. Наиболее широкое распространение и хорошие разрезы отложений с фауной цератопигевых слоев есть на р. Бляве, восточнее одноименного поселка, а также по левому притоку — р. Колнабук, впадающему в р. Бляву против ст. Блява. По названию притока и дано наименование горизонту. Горизонт образован значительной по мощности толщей зеленоватых и буровато-зеленых глинистых и туфогенно-глинистых сланцев и слюдистых алевролитов с прослоями мелкозернистых песчаников. Кроме того, в толще есть прослои кремнистых сланцев, туфов и эфузивов основного состава. В осыпях сланцев отчетливо выражена характерная для них «костыльчатая» отдельность. Другой особенностью толщи является присут-

ствие в сланцах известково-глинистых и известково-песчаных конкреций караваебородной и округлой формы, величиной от 2—3 до 20 см. Конкремции обычно приурочены к отдельным прослойям, количество которых заметно увеличивается в средней части толщи. В низах разреза содержатся *Seratopyge* sp., *Apatokephalus* sp., *Euloma* sp. Из верхней части туфо-сланцевой толщи собраны *Geragnostus sidenblandhi* (Linn.), *Protoplomerops speciosus* Dalm., *Shumardia oelandica* Möb., *Euloma cf kelleri* Balasch., *Seratopyge forficula* Sars, *Apatokephalus* sp. indet.

Отложения колиабукского горизонта широко распространены в Орском Урале и сравнительно хорошо выделяются по характерному комплексу трилобитов. Кроме них в низах горизонта содержатся остатки граптолитов — *Clonograptus* sp. (р. Алимбет), а в верхней части — *Didymograptus klotzschichini* Obut (бассейн р. Блявы) (определения Т. Н. Корень).

Помимо разреза на Тырмантау, согласные стратиграфические соотношения отложений колиабукского горизонта с подстилающей кидрясовской свитой можно видеть в разрезах рек Блява, Каяла, Алимбет, Ак-Булак-Сай и др. Мощность горизонта 400—500 м.

Рассматриваемые туфогенно-глинистые образования колиабукского горизонта обычно описывались в составе кураганской и куагачской свит (7, 9). В последнее время (8) сланцы, содержащие трилобиты цератопигиевых слоев верхнего тримадока, относят к кидрясовской свите. Наконец, эти же образования выделены в кок-тугайские и сары-тугайские слои (5); правда, из-за опрокинутого залегания в разрезе р. Алимбет, где слои были выделены, они ошибочно рассматривались залегающими ниже кидрясовой свиты.

**Караколь-михайловский горизонт.** В составе орской серии есть отложения, содержащие фауну верхов аренига и низов ланвирина. Фауна известна в известняковых линзах по р. Киндерле (Караколь) вблизи пос. Караколь-Михайловского. Известняковые линзы величиной от 1,5 до 200 м залегают среди эфузивных и туфогенных пород и характеризуются признаками рифового происхождения. Из обширного комплекса фауны в известняках определены брахиоподы *Rogambonites aff. froggatti* Laman., *Orthambonites ex gr. calligamma* (Dalm.), *Prantlina* sp. (определения Н. Ф. Петрова) и трилобиты *Metapolichas verrucosus* (Eichw.), *Cyrtometopus affinis* (Ang.), *Pliomera fischeri* (Eichw.), *Geragnostus* sp., *Atractopyge* sp., *Remopleurides* sp. и др. Большинством исследователей эти известняки включались в состав кураганской свиты, а возраст свиты в основном определялся по фауне из известняков. Проведенные наблюдения и анализ фауны показали, что известняки у пос. Караколь-Михайловского не имеют непосредственной связи с туфогенно-сланцевыми образованиями кураганской свиты и отличаются составом фауны. Первые (караколь-михайловские) содержат фауну верхов аренига — низов ланвирина, а вторые (кураганские) охарактеризованы верхнетримадокской фауной. Поэтому линзы рифогенных известняков и вмещающие их вулканогенные образования следует рассматривать в составе отдельного стратиграфического горизонта — караколь-михайловского, который является верхним в составе нижнепермского ордовика. Близкий по возрасту комплекс фауны известен в отложениях на реках Ку-Агач (7) и Джангыз-Агач (10).

В составе орской серии есть еще сравнительно мощная толща вулканогенно-осадочных отложений, залегающая между колиабукским и караколь-михайловским горизонтами. По стратиграфическому положению эти отложения отвечают нижнему аренигу, и в них вполне возможны находки соответствующей фауны. Впрочем, в Брединском районе Южного Урала известны отложения с нижнеаренигской фауной — брединский горизонт (3).

По фаунистическим комплексам орская серия лучше всего сопоставляется с торкрудукской серией Центрального Казахстана. На Среднем Урале возрастным аналогом орской серии являются козинская свита серицито-

кварцевых сланцев и кварцito-песчаников с *Tritoechia lermontovae* (Lessn.) и подстилающая ее указарская свита вулканогенно-осадочных пород. На Полярном Урале верхней (ордовикской) части орской серии по фауне отвечает пагатинская (погурейская) свита (4).

Небезынтересно, что на Полярном и Среднем Урале, так же как и в Орском Урале, в разрезах отложений с tremadокской фауной не известны какие-либо стратиграфические и структурные несогласия в основании ордовика. Зато на Урале отчетливо выражено предкарадокское несогласие, отделяющее орскую серию от трансгрессивно залегающих отложений карадокского и ашгильского ярусов. Последние на Среднем и Северном Урале подразделяются на ряд биостратиграфических горизонтов (2) и образуют так называемую промысловскую серию, которая в составе ордовика на Урале является верхней. Снизу орская серия ограничена предверхнекембрийским несогласием, отделяющим серию от известного фаунистически охарактеризованного нижнего кембра.

Уральское территориальное  
геологическое управление  
Свердловск

Поступило  
15 II 1969

#### ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- <sup>1</sup> О. Н. Андреева, В кн. Новые виды древнейших растений и беспозвоночных СССР, ч. 1, М., 1960. <sup>2</sup> В. Г. Варгапов, Н. Я. Анцыгин, В. А. Наседкина, ДАН, 183, № 1 (1968). <sup>3</sup> В. Н. Вебер, Трилобиты силурийских отложений СССР, в. 1, Нижнесилурийские трилобиты, Моногр. по палеонтол. СССР, 69, М.—Л., 1948. <sup>4</sup> К. П. Евсеев, Бюлл. Всесоюз. н.-и. геол. инст., № 2 (1960). <sup>5</sup> Б. М. Келлер, Х. С. Розман, Тр. Геол. инст. АН СССР, в. 18 (1961). <sup>6</sup> А. В. Ключикин, В кн. Геология СССР, 13, 1964. <sup>7</sup> Н. И. Леоненок, Тр. лаб. геол. угля АН СССР, в. 3 (1955). <sup>8</sup> Е. В. Лермонтова, Н. К. Разумовский, Зап. минералогич. общ., сер. 2, 62, в. 1 (1933). <sup>9</sup> Е. Э. Разумовская, В кн. Геологическое строение Орско-Халиловского района, М., 1941. <sup>10</sup> Б. М. Руденко, Изв. КазССР, сер. геол., № 2 (1964). <sup>11</sup> Н. П. Херасков, Е. Е. Милановский, В сборн. Памяти проф. А. Н. Мазаровича, 1953.