

В. М. МЕРЗЛЯКОВ

ТЕРРИГЕННО-ВУЛКАНОГЕННЫЙ РАЗРЕЗ ОРДОВИКА ГОРНОЙ СИСТЕМЫ ЧЕРСКОГО

(Представлено академиком А. В. Пейве 2 XI 1970)

Разрез находится в бассейне р. Рассохи (система р. Колымы, рис. 1). Первые сведения о нем сообщены автором (1). В 1968 г. разрез уточнен, в нем выявлены новые важные элементы. Остатки граптолитов определяли А. М. Обут и Р. Ф. Соболевская, брахиопод — М. М. Орадовская, табулят — Б. В. Преображенский, криноидей — Р. С. Елтышева и Л. Е. Скорописцева. Большая часть разреза составлена по коренным наблюдениям. Выделен ряд согласно залегающих друг на друге толщ, которым присвоены местные названия.

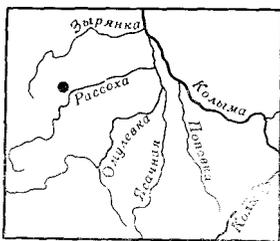


Рис. 1. Местоположение разреза (обозначено точкой)

В основании залегают глыбово-валунные конгломераты верхнего рифея (?) мощностью не менее 1000 м, в цементе которых найдены водоросли, близкие, по определению Р. С. Фурдуй, к *Inzeria fibrillosa* Furd. Стратиграфически выше располагается иченская толща, взаимоотношения которой с конгломератами остались точно не установленными. Она образована темно-серыми и стальными филлитами и филлитовидными глинистыми сланцами с частыми прослоями тонкослоистых известняков, алевролитов, песчаников и линзами конгломератов.

Последние, как и рифейские, в основном состоят из обломков кварцитов. Общая видимая мощность толщи около 1200 м. Возраст ее не совсем ясен, так как она бедна органическими остатками. Лишь в верхней пачке (250—300 м) собраны аренигские граптолиты *Loganograptus ex gr. logani* (Hall), *Tetragraptus sp. Tetragraptus sp.*

Биикская толща, перекрывающая иченскую, состоит из зеленовато-серых туфов трахибазальтов, пересланяющихся с черными и темно-серыми кремнистыми породами. Они заключают прослой (2—4 см) глинистых сланцев с остатками *Loganograptus logani* (Hall), *Tetragraptus (Eotetragraptus) quadribrachiatus* (Hall), *T. (E.) Zhejiangensis* Geh, *Isograptus gibberulus* (Nich.), *I. chinghaiensis* Hsü, *I. walcottorum* Rued., *Trigonograptus ensiformis ensiformis* (Hall), характеризующих верхнюю часть аренигского яруса. Мощность толщи 600 м.

Горельшевскую толщу, связанную постепенным переходом с биикской, слагают преимущественно черные граптолитовые глинистые сланцы, заключающие прослой темно-серых алевролитов, песчаников, известняков, зеленовато-серых туффитов и туфов трахибазальтов. Последние развиты главным образом в низах толщи. Здесь же, примерно в 100 м выше ее подошвы, прослеживается горизонт туфоконгломератов (40—60 м). Породы, находящиеся между этим горизонтом и кровлей биикской толщи, изобилуют граптолитами верхнего аренига — нижнего ланвириана: *Tetragraptus (Eotetragraptus) ex gr. quadribrachiatus* (Hall), *Isograptus chingaiensis* Hsü, *Trigonograptus ensiformis ensiformis* (Hall), *Cryptograptus hopkinsoni* (Nich.), *Cardiograptus crawfordi* Harr., *Tylograptus geniculi-*

formis flexilis Mu и др. Ланвирнский возраст средней части толщи определяют *Cryptograptus tricornis schäferi* Lapw., *Glyptograptus aff. dentatus* (Brongn.). В 15—20 м ниже кровли собраны многочисленные остатки *Glyptograptus euglyphus* (Lapw.), *G. ex gr. teretiusculus* (His.), *Glossograptus ex gr. hincksi* (Норк.), характеризующие ландейльский ярус. Мощность толщи 1000 м.

Следующая, булгутская, толща существенно вулканогенная. В ее нижней части (около 200 м) преобладают темно-зеленые и серовато-зеленые трахибазальты, переслаивающиеся с туфолавами и туфами того же состава. Выше, в интервале мощностью 500 м, доминируют туфы трахибазальтов. В них встречаются редкие прослой и линзы черных глинисто-кремнистых сланцев и кремнистых алевролитов с граптолитами нижнего карадока *Nemagraptus gracilis* (Hall), *Climacograptus ex gr. antiquus* (Hall), *Dicellograptus sp.* Верхняя часть (300 м) сложена светло-серыми туфами, туфобрекчиями и лавами трахитов с линзами валунно-галечных конгломератов и прослоями (до 10—15 см) кремнисто-глинистых сланцев и алевролитов, содержащих остатки *Leptograptus (?) sp. indet.* средне-верхнекарадокского облика. Общая мощность булгутской толщи около 1000 м.

Венчает разрез сереченская толща. В ее основании залегает пачка (200 м) зеленовато-серых вулканомиктовых песчаников и туффигов с линзами известняков. Породы включают остатки брахиопод *Ocorplecia sp. indet.*, *Sowerbyella sp. indet.*, *Hesperorthis sp. indet.* Средняя часть (250—300 м) образована зеленовато-серыми песчанистыми известняками с прослоями туфобрекчий. В известняках найдены обломки стеблей криноидей *Pentagonocyclicus cf. apertus* Yelt., *Bystrowicrinus quinquelobatus* Yelt. и редкие колонии кораллов *Catenipora minima* (Tchern.), встречающихся в среднем ордовике — нижнем силуре. В кровле прослеживается покров (40—60 м) лилово-коричневых и кирпично-красных трахитов. Общая мощность сереченской толщи достигает 560 м.

Суммарная мощность рассмотренного разреза, не считая конгломератов рифея, около 4360 м. Большая часть его несомненно относится к ордовика, на что указывают приводившиеся палеонтологические данные. Только в самых низах (иченская толща) не исключено присутствие более древних (вендско-кембрийских) слоев. Эта проблема требует дальнейших исследований. Силурийские отложения в разрезе, по-видимому, отсутствуют, так как все рассмотренные образования с размывом и резким угловым несогласием перекрыты нижним девоном. В основании последнего залегают базальные конгломераты.

Изученный разрез расположен северо-восточнее районов распространения карбонатных миогеосинклинальных комплексов ордовика (², ³) и свидетельствует о существовании эвгеосинклинальной зоны, локализованной близ жестких дорифейских глыб Колымского срединного массива. Особенность структурной позиции зоны объясняет ее высокую динамичность, а также необычайный для ранних этапов развития геосинклиналей парагенез аспидных сланцев с трахибазальтами.

Северо-Восточный комплексный
научно-исследовательский институт
Сибирского отделения Академии наук СССР
Магадан

Поступило
21 X 1970

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ В. М. Мерзляков, Колыма, № 7 (1967). ² М. М. Орадовская, Матер. по геол. и полезн. ископ. Северо-Востока СССР, в. 16, 140 (1963). ³ М. М. Орадовская, Матер. по геол. и полезн. ископ. Северо-Востока СССР, в. 18, 56 (1966).