

В. Н. ОГНЕВ и А. Д. МИКЛУХО-МАКЛАЙ

О ВОЗРАСТЕ ПАЛЕОЗОЙСКИХ ТОЛЩ ФЕРГАНСКОГО ХРЕБТА

(Представлено академиком Д. В. Наливкиным 2 II 1947)

В центральной и юго-восточной частях Ферганского хребта развиты мощные отложения палеозоя, слагающие фундамент Ферганского складчатого сооружения. До последнего времени большая часть палеозойской толщи относилась изучавшими ее исследователями к верхнему силуру, основанием для этого служила высокая степень дислоцированности и значительный метаморфизм этих отложений. В результате полевых работ 1946 г. удалось установить верхнекаменноугольный возраст распространенных здесь палеозойских осадочных образований.

В. Н. Огнев совместно с В. И. Тихоновым описан разрез и собраны образцы с микрофауной по долине р. Яссы. На основании определения микрофауны и изучения шлифов этих пород, произведенных А. Д. Миклухо-Маклай, разрез верхнего палеозоя представляется в следующем виде.

Близ устья р. Биш-Терек на яссинскую свиту, предположительно среднекаменноугольного возраста, налегает толща сливных толстослойстых известковистых песчаников и алевроитов с прослоями серых и зеленоватых серицитовых сланцев. Мощность этой свиты около 800 м.

Выше залегают серицитовые сланцы серо-зеленого цвета, мощность около 350 м.

На эти сланцы налегает серия толстослойстых известковистых песчаников. Общая мощность свиты около 600 м.

Стратиграфически выше следует сильно дислоцированная сланцевая свита, мощностью около 750—800 м.

Разрез этой свиты можно хорошо изучить по долине р. Гурумды, которая прорезает данную толщу пород. В нижней части она состоит из зеленых серицитовых сланцев; выше по разрезу появляются многочисленные прослои кремнистых сланцев и алевроитов, причем окраска сланцевых толщ от зеленой до пестроцветной. В верхней части ее имеются маломощные и прерывистые прослои фузулинового песчанистого известняка с верхнекаменноугольными *Pseudofusulina* sp. и обильной фауной мелких фораминифер: *Tetrataxis conica* Ehrenberg, *Globivalvulina* aff. *biserialis* Cushman et Waters, *Tuberitina* aff. *bulbacea* Harlton et Galloway, *Palaeotextularia* sp. и др.

На сланцевую свиту налегает толща известковистых песчаников, переслаивающихся с подчиненными им слоями алевроитов и серицитовых сланцев, общей мощностью 1700—2000 м. Эти отложения слагают водораздел Гурумды — Зиндан. В средней части толщи известковистых песчаников имеются два или три прослоя песчанистого фузулинового известняка с *Schwagerina* s. lato, *Paraschwagerina* sp. aff. *fusulinoides* Schellw., *Parafusulina* (?) sp. aff. *pseudojaponica* Dutk., *Pseudofusulina* ex gr. *tschernyschewi* Shellw., *Quasifusulina* ex gr. *caeyuxi*

Deprat, *Quasifusulina* sp., *Triticites* sp. ex gr. *contractus* Schellw. et Dyhrenfurth и мелкие фораминиферы: *Tetrataxis* sp., *Globivalvulina* sp., *Palaeotextularia* sp. и др. Эта микрофауна сопоставляется с такой же нижней части швагеринового горизонта хребта Кара-Чатыр (Южная Фергана) и гор Босбу-Тау (Северная Фергана, С₃³).

В известковистых песчаниках с приведенной выше микрофауной содержится мелкая галька известняков среднего карбона с фауной: *Profusulinella* sp., *Osawainella* ex gr. *angulata* Colani, *Ammodiscus* sp., *Bradyina* sp., *Endothyra* sp., *Globivalvulina* sp., *Tubertina* sp.

По долине р. Зиндан обнажаются породы, возраст которых, повидимому, эквивалентен нижней части описанного разреза. По р. Яссы, ниже устья реки Зиндан, выступает свита известковистых песчаников, алевроитов и зеленовато-серых серицитовых сланцев, мощностью до 1800 м.

Прослой крупнозернистых песчаников верхней части разреза приобретают своеобразную темную окраску. В некоторых слоях встречаются обломки не определенных ближе фораминифер, характеризующих переходные слои среднего и верхнего карбона: *Fusulinella* sp., *Triticites* sp., *Parastaffella* sp., *Globivalvulina* sp., *Tubertina* sp., *Algae-Nodosaroum* ex gr. *index* Ehrenberg и др.

Выше залегает сланцевая толща с редкими и маломощными прослоями алевроитов и песчаников, общей мощностью около 1300 м.

В нижней части свиты крупнозернистые разности песчаников содержат скопления обломков фораминифер, аналогичных вышеприведенным.

Таким образом, эту свиту вероятнее всего сопоставлять со свитой, наблюдаемой по р. Гурумды, или более низкими свитами, распространенными в нижнем течении р. Биш-Терек; аналоги же верхней свиты предыдущего разреза здесь отсутствуют.

На сланцевую свиту налегают юрские отложения.

Выводы. 1. Возраст мощных флишеподобных толщ является в основном верхнекаменноугольным.

2. Наиболее полный разрез верхнепалеозойских отложений наблюдается между р. Биш-Терек и р. Зиндан, где эти осадки достигают мощности 4500 м.

3. Судя по микрофауне, здесь имеется непрерывная серия морских осадков всего верхнего карбона, начиная от слоев с *Triticites* и до слоев с *Schwagerina* включительно.

4. Изучение шлифов грубозернистых полимиктовых известковистых песчаников с мелкими гальками известняка, содержащими микрофауну среднего карбона, показывает слабую окатанность всех ингредиентов, слагающих эти обломочные породы. Последнее, повидимому, указывает на то, что область денудации среднекаменноугольных отложений не могла лежать далеко за пределами данного района.

5. В Ферганском хребте фаунистически устанавливается присутствие пород среднего карбона, ранее здесь не известных.

6. Мощность верхнепалеозойских накоплений в Ферганском хребте (6000 — 6500 м) значительно превосходит таковые верхнепалеозойских депрессий Ферганы: Кара-Чатырской (3500 — 4500 м), Сурме-Ташской (4000 — 5000 м), Джаман-Тауской (3200 — 3600 м).

Поступило
2 II 1947