

Г. В. НЕХОРОШЕВ

О НОВОЙ НАХОДКЕ СРЕДНЕКАМЕННОУГОЛЬНОЙ ФАУНЫ НА ЗАПАДНЫХ СКЛОНАХ ДЖУНГАРСКОГО АЛА-ТАУ

(Представлено академиком Д. В. Наливкиным 3 IV 1954)

На западных и южных склонах Джунгарского Ала-тау верхнепалеозойские отложения были известны в нескольких пунктах. В 1916 г. Н. Г. Кассиным на южном склоне Джунгарского Ала-тау в логу Джаман-булак была собрана фауна, предварительно определенная И. И. Горским ⁽¹⁾ как верхнекаменноугольная. Позднее в указанном участке производились повторные сборы фауны рядом геологов; монографическая обработка этих коллекций была произведена И. И. Горским и И. Л. Тимофеевой ⁽²⁾, пришедшими к выводу о преобладании среди брахиопод верхнекаменноугольных форм. В 1951 г. в процессе работ под руководством А. И. Семенова на том же самом участке была собрана фауна брахиопод, определенная А. П. Ротом, относящим эти толщи к верхам среднего карбона. В 1928 г. В. Я. Гриневым ⁽³⁾ на западном склоне Джунгарского Ала-тау в овраге Дос, в районе хребта Малайсары была собрана пермская флора.

Этими единичными находками по существу и ограничивалась охарактеризованность органическими остатками верхнего палеозоя на южных и западных склонах Джунгарского Ала-тау.

В частности, по существовавшим представлениям, песчано-сланцевые отложения к северо-западу от г. Талды-Кургана Казахской ССР, распространенные в горах Кызылджар, относились к нерасчлененному нижнему карбону.

В результате проведенных Всесоюзным научно-исследовательским геологическим институтом в последние годы работ был собран материал по стратиграфии этого района, позволяющий пересмотреть старые взгляды и, в частности, выделить отложения верхнего палеозоя.

На основании составленных разрезов собранной фауны и флоры становится возможным расчленить отложения, которые ранее относились к нижнему карбону, причем выделены две разновозрастные толщи: а) песчано-сланцевая толща визе и б) сланцевая толща намюр — средний карбон.

Схематический разрез песчано-сланцевой толщи, лежащей с размытом и угловым несогласием на эффузивной толще, условно относимой к верхнему девону, следующий. В основании лежат валунно-галечные конгломераты, причем в составе галек резко преобладают кислые эффузивы — кварцевые порфиры, фельзит-порфиры. В нижней части толщи залегают переслаивающиеся песчаники, алевролиты с прослоями сланцев, в верхней части широким развитием пользуются сланцы с прослоями песчаников и линзами мелкогалечных конгломератов. Разрез толщи заканчивается хорошо выраженным горизонтом кислых эффузивов, мощностью до 7 м, местами с шаровой текстурой. Суммарная мощность толщи до 2500 м.

В указанных отложениях среди сланцев в нижней части разреза были собраны растительные остатки, согласно определению М. И. Борсук представленные следующими формами: *Lepidodendron* cf. *Volkmannianum* Sternb., *Lepidodendron Veltheimianum acuminatum* Nath., *Knorria* sp. cf. *Dictiodendron Kidstonii* Nath., *Bothrodendron kilterkense* Haught. По мнению М. И. Борсук, указанный состав флоры позволяет считать возраст включающих ее отложений как нижнекаменноугольный, не моложе визейского.

Учитывая, что на западных склонах Джунгарского Ала-тау неизвестно достоверного турне, охарактеризованного органическими остатками, наиболее правильно принять возраст песчано-сланцевой толщи как визейский.

Согласно, без перерыва, на отложениях визе залегают черные ороговикованные, тонкоплитчатые сланцы, отличные от нижележащих сланцев визе, с подчиненными песчаниками, суммарной мощностью до 500 м. Необходимо отметить, что указанная толща сланцев прорвана интрузией аляскитовых гранитов, сопровождаемых зоной ороговикования во вмещающих породах.

Среди ороговикованных сланцев, не далее 200 м от контакта с интрузией гранитов собрана фауна мшанок и брахиопод. В. П. Нехорошевым отсюда определены следующие мшанки: *Fistulipora* cf. *balkhaschensis* Nekh., *Stenopora* sp., *Fenestella* ex gr. *donaica* (Leb.), *F.* ex gr. *multinodata* Nekh., *F.* ex gr. *virgosensis* Nekh., *F.* ex gr. *balkhaschensis* Nekh., *Polypora* ex gr. *raripora* Nekh., *Septopora* sp., *Rhombopora* sp., *Nikiforovella* ex gr. *vachromeevi* Nekh., *Streblotrypella* sp., *Sulcoretopora* ex gr. *lenticulata* Nekh., *Coscinium* ex gr. *kasakhstanicum* Nekh., *Goniocladia* sp.

По данным В. П. Нехорошевой, указанный состав фауны позволяет считать возраст включающих ее отложений не старше самых верхов нижнего карбона — намюра, а наличие ряда *Goniocladia* позволяет полагать, что средний карбон более вероятен, чем намюр.

В тех же обнажениях, где собраны мшанки, встречены и брахиоподы, которые по определению А. П. Ротая представлены следующими формами: *Schizophoria* sp., *Derbya* (?) sp., *Productus* (*Echinoconchus*) cf. *elegans* M'Coy, Pr. (*Buxtonia*) cf. *juresanensis* Tsch., Pr. (*Dictyoclostus*) cf. *leplayi* Vern., *Marginifera* cf. *septentrionalis* Tsch., *Camarotoechia* sp., *Spirifer* cf. *tegulatus* Trautsch., *Spiriferina* cf. *cristata* Schloth., Sp. cf. *laminosa* M'Coy, *Productus* (*Linoproductus*) cf. *cora* D'Orb., Pr. (*Dictyoclostus*) *grünwaldtii* Krot. По данным А. П. Ротая, уверенно можно считать возраст слоев, включающих брахиоподы, не древнее намюра и не моложе низов перми. А. П. Ротай считает наиболее вероятным верхнекаменноугольный возраст этих отложений.

Учитывая лучшую сохранность отпечатков мшанок по сравнению с раковинами брахиопод и вытекающими отсюда более полными определениями, мы считаем наиболее вероятным принятие возраста черных сланцев района гор. Кызылджар как среднекаменноугольного.

В связи с установлением верхнепалеозойского возраста сравнительно слабо дислоцированных сланцевых отложений района гор. Кызылджар можно предполагать более широкое распространение верхнепалеозойских отложений на западных и южных склонах Джунгарского Ала-тау и поставить вопрос о необходимости сбора материалов и пересмотре существующих представлений.

Всесоюзный научно-исследовательский
геологический институт

Поступило
29 III 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ И. Горский, Геол. вестн., 4, № 1—6 (1921). ² И. И. Горский, И. Л. Тимофеева, Верхнепалеозойская фауна из Джунгарского Ала-Тау, Петро-заводск, 1950. ³ В. Я. Гринев, Тр. Всесоюз. геол.-развед. объедин. НКТП СССР, в. 263 (1933).