

Д. П. РЕЗВОЙ

**О ЮЖНОЙ ГРАНИЦЕ КУРАМИНСКО-ФЕРГАНСКОГО
СРЕДНЕПАЛЕОЗОЙСКОГО ПОДНЯТИЯ В ЮЖНОМ ТЯНЬ-ШАНЕ**

(Представлено академиком Н. С. Шатским 12 II 1954)

Юго-западное окончание хребта Чаткальского и хребет Кураминский, как это указывается многими авторами, вступают в девонскую эпоху как суша (¹, ¹⁰). В. И. Попов, называющий это поднятие Кураминским, считает, что его максимальное развитие падает на средний девон и на начало верхнего (⁸). А. В. Пейве выделяет эту область как Сыр-дарьинско — Ферганскую глыбу с особым характером тектонического развития (⁷). По Д. В. Наливкину, это южная часть Арало-Джунгарского перешейка (⁵). Южная граница поднятия всеми предыдущими исследователями проводилась где-то под мощными четвертичными отложениями Ферганской котловины. Неоднократно в литературе отмечалось, что в разрезах Туркестанского и Алайского хребтов отсутствуют силы отложения продуктов размывавшейся каледонской суши, а весь разрез представлен типичными морскими отложениями.

Работы последних лет, выполненные автором в Южной Фергане, позволяют более точно установить время возникновения поднятия и достаточно отчетливо наметить его южную границу.

Как уже нами указывалось ранее (⁹), в низких предгорьях Туркестанского и Алайского хребтов, на значительном протяжении от г. Ура-Тюбе до устья р. Абшир, т. е. на расстоянии свыше 300 км, обнажается характерная пестроцветная свита с растительными остатками и непромышленными залежами каменного угля, описанными В. А. Захаревичем (³). Возраст свиты на основании находок граптолитов определен как венлокский. При прослеживании разрезов к югу свита быстро теряет свою пестроцветность и становится серой. Выше залегает свита монотонного чередования грубозернистых серых песчаников с маломощными прослойками темных глинистых сланцев, слагающая северные склоны гор Катран. Возраст свиты определен как лудлов. Южнее песчаники и сланцы сменяются известняковым разрезом «матчайского типа» (², ⁶).

Своеобразная пестроцветность, а местами записованность, наличие каменного угля и остатков наземных растений в отложениях венлокского яруса заставляют считать их образованиями прибрежно-морскими, может быть лагунными. Общая тонкозернистость материала, слагающего свиту, указывает на слабую интенсивность процессов размыва суши, что, в свою очередь, говорит скорее всего о ее низменном равнинном характере. Появление в верхней части разреза грубозернистых песчаников может говорить об усилении эрозионных процессов в лудловском веке.

Напомним, что по данным исследователей Северной Ферганы (¹, ⁴) заведомо верхнесилурийские отложения известны в Чаткальской горной системе только в ограниченном числе мест и на значительном удалении от мест, нами описываемых (бассейны рр. Сумсар, Касан, Терс). Таким образом, на значительном пространстве, примыкающем к Ферганской котловине с севера, верхнесилурийские отложения неизвестны.

В нижнем девоне следы размывавшейся суши остались нам в виде горизонта конгломератов с жединской фауной, обнажающихся в основании обрывов северных склонов гор Катран. При изучении этих конгломератов еще в 1940 г. нами был установлен очень непостоянный состав горизонта и мощность, меняющаяся от нескольких метров и до 200 м. Кон-

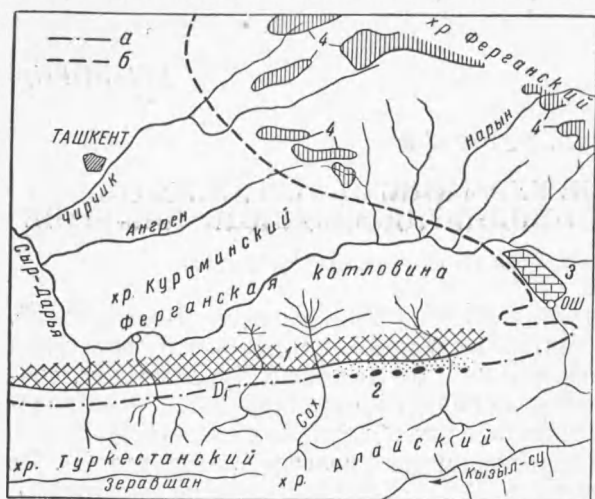


Рис. 1. Схема расположения южного края Кураминско-Ферганского поднятия в верхнем силуре и нижнем девоне. 1 — пестроцветная свита верхнего силура в Ю. Фергане, 2 — конгломераты нижнего девона в Ю. Фергане, 3 — Ошский риф-банка в силуре и девоне (преувеличено), 4 — заведомые отложения верхнего силура в С. Фергане. а — граница поднятия в нижнем девоне в Ю. Фергане, б — предполагаемая граница поднятия в верхнем силуре и нижнем девоне в С. Фергане

гломераты чередуются здесь с песчаниками, свита содержит линзы и прослой известняка, давшего нам богатую фауну брахиопод, кораллов и трилобитов жединского возраста.

Жединские отложения ложатся на разные горизонты верхнего силура, местами с некоторым угловым несогласием. Возрастными аналогами жединских конгломератов гор Катран в Чаткальской системе следует считать порфириново-туфовую свиту, также несогласно лежащую на верхнесилурийских сланцах Оутсая (1).

Очевидно, что рост поднятия начавшийся в венлоке, непрерывно продолжался в течение лудлова и настолько усилился в жединском веке, что грубообломочные продукты размыва поднятия до-

стигли на юге области предгорий современного Алайского хребта.

Грубообломочные отложения нижнего девона прослеживаются на значительном протяжении от долины р. Сох до р. Исфайрам, т. е. на расстояние свыше 200 км. Вместе с тем южнее, уже в 5—8 км, жединские конгломераты переходят в свиту тонкозернистых песчаников, чередующихся со сланцами.

Западнее долины р. Сох жединские отложения в Южной Фергане не выделены, но во всяком случае каких-либо грубообломочных образований, соответствующих конгломератам северного склона гор Катран, здесь неизвестно. Вероятнее всего, что эта часть бассейна была достаточно удалена от области размыва.

Наоборот, в Юго-восточной Фергане, именно в районе так называемых Ошских гор (Чиль-Майрам, Чиль-Устун и др.), близость поднятия чувствуется и в верхнесилурийских и в девонских отложениях.

Отложения лудловского, жединского и кобленцкого ярусов, представленных здесь известняками с обильной фауной, а местами кремнистыми и глинистыми сланцами, характерны резко пониженной по сравнению с соседними разрезами мощностью (400—600 м).

Среди сланцевых толщ Орто-тау (на севере) и Кеклик-тау (на юге) выделяется известняковый риф-банка гор Чиль-Майрам, характерный непрерывным накоплением известняков в течение всего лудловского века и всей нижнедевонской эпохи.

Непосредственно южнее располагается прогиб г. Кара-чатыр, в ко-

тором в этот же отрезок геологической истории накопилась вулканогенная толща (порфириты, диабазы, кремнистые сланцы, туфы) мощностью свыше 2 км.

Мы склонны рассматривать район Ошских гор как юго-восточную окраину описываемого поднятия. Здесь не было среднепалеозойской суши, но, вероятно, существовала подводная ступень, служившая пристанищем многочисленным брахиоподам, кораллам и ракообразным. Своеобразное северо-западное простираие чильмайрамского известнякового массива-рифа может быть объяснено его расположением вдоль северо-восточного края поднятия наподобие барьерного образования.

Живетские отложения Южной Ферганы уже не дают нам сведений о существовании поднятия на месте Кураминских гор. Это мощные темные известняки и доломиты (горы Курган-Таш, Боорды) и эффузивно-сланцевая толща, обнажающаяся полосой вдоль низких предгорий Алайского и Туркестанского хребтов.

В верхнем девоне в области низких предгорий идет накопление известняков и доломитов. На севере в Кураминском и Чаткальском хребтах, в среднем девоне и в начале верхнего, еще продолжается накопление пестроцветной толщи песчаников, сланцев и конгломератов. Только в верхнем девоне начинается почти повсеместное отложение известняков с морской фауной.

Приведенные данные позволяют с некоторой уверенностью говорить о том, что поднятие, существовавшее в эпоху среднего палеозоя на месте современной Чаткальской горной системы, зародилось еще в верхнем силуре, достигло максимума своего развития, захватив всю Ферганскую котловину, в жедунском веке и исчезло, как размываемая суша, в верхне-девонскую эпоху.

Поскольку в своем развитии это поднятие захватило кроме Кураминского хребта, почти всю область Ферганской котловины, мы предлагаем утвердить за ним название Кураминско-Ферганского поднятия.

То обстоятельство, что по своим размерам и длительности развития это поднятие соизмеримо с соседними геосинклиналями, позволяет, может быть, более правильно называть его Кураминско-Ферганской геантиклиналью.

Львовский государственный университет
им. Ив. Франко

Поступило
7 II 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ А. С. Аделунг, Геология Узбекской ССР, I. М.—Л., 1937. ² В. Н. Вебер, Геологическая карта Средней Азии, Лист VII-6 (Исфара), Тр. ВГРО, в. 194, Л., 1934. ³ В. А. Захаревич, Тр. Уз. ФАН, 8, в. 2 (1941). ⁴ Е. Д. Карпова, Тр. Тадж. ФАН, 16 (1944). ⁵ Д. В. Наливкин, Научные итоги работ ТПЭ, М.—Л., 1936. ⁶ О. И. Никифорова, Монографии по палеонтологии СССР, 35, в. А (1936). ⁷ А. В. Пейве, Бюлл. МОИП, отд. геол., 22 (5) (1947). ⁸ В. И. Попов, История депрессий и поднятий Западного Тянь-Шаня, Ташкент, 1938. ⁹ Д. П. Резвой, ДАН, 93, № 5 (1953). ¹⁰ Н. М. Синицын, Геология Узбекской ССР, I, М.—Л., 1937.