

Визингенко

ДОКЛАДХОИ
АКАДЕМИЯИ ФАНҶОИ РСС ТОЧИКИСТОН

ДОКЛАДЫ
АКАДЕМИИ НАУК ТАДЖИКСКОЙ ССР

1973

ТОМ XVI

№ 2

Г. П. ВИННИЧЕНКО, М. М. КУХТИКОВ

СХЕМА СТРАТИГРАФИИ ВЕРХНЕТРИАСОВЫХ ОТЛОЖЕНИЙ ЦЕНТРАЛЬНОГО ПАМИРА

(Представлено академиком АН Таджикской ССР

А. А. Недзвецким 15 XI 1971)

Отложения верхнего триаса в области Центрального Памира установлены в результате исследований, проведенных в тридцатые годы геологическими партиями Таджикско-Памирской экспедиции; тогда же доказано их широкое площадное распространение и терригенный, песчано-сланцевый состав [1].

В 50—60-х годах, на новом этапе геологического изучения Памира, было показано, что в полях развития осадков верхнего триаса имеются полосы карбонатных пород, в которых заключены органические остатки верхнего карбона и перми—калакташская свита, нижнего и среднего триаса — джилгакульская свита [2, 3]. Мощности обеих названных свит невелики: в наиболее полных разрезах они лишь немного превышают первую сотню метров и снижаются иногда до нескольких метров.

Детальное изучение состава калакташской и джилгакульской свит, а также их взаимоотношений с верхнетриасовыми отложениями позволяет говорить об особом характере их состава и вторичном залегании палеонтологических остатков, на основе которых определялся возраст свит.

Карбонатные породы, выделяемые в калакташскую и джилгакульскую свиты, имеют отчетливо выраженное брекчиевидное-конгломератовидное строение. В ур. Калакташ большая часть разреза калакташской свиты представлена конгломератовидными известняками, брекчиями и конгломератами. Заметную роль играют черные глинистые сланцы и песчаники. Конгломераты и брекчии состоят из обломков небольших размеров и крупных глыб, сложенных различными известняками и доломитами. Изредка в брекчиях встречаются обломки сланцев, темных песчаников, а также окатанные гальки молочно-белого кварца. Цемент преимущественно известковисто-песчанистый, иногда он представлен кварцевым и полимиктовым песчаником. Размер обломков самый различный, чаще всего — первые сантиметры, реже — до первых метров. Имеются глыбы в несколько десятков и даже сотен метров по длинной оси, мощность их достигает первых десятков метров. Элементы залегания в крупных глыбах крайне изменчивые, отмечаются мелкая складчатость и утыкания слоев одной глыбы в контур смежной под различными углами. Внутри конгломератов и брекчий содержатся прослои и линзы черных глинистых сланцев и песчаников мощностью в несколько метров.

Сходное строение калакташская свита имеет и в других районах Центрального Памира. Естественно, что в таких обломочных породах могут быть обнаружены разновозрастные фаунистические комплексы. Расположение пунктов нахождения ископаемой фауны в разрезе калакташской свиты показывает, что строгой последовательной смены вверх по разрезу позднекаменноугольных органических остатков перм-

скими не наблюдается. Пермская флора в районе оз. Джилгакуль со-
брана в самой нижней части свиты [3]. В разрезе ур. Калакташ выше
слоев с пермскими фузулидами [4] в органогенно-обломочных извест-
няках нами взяты образцы, в шлифах из которых В. Д. Салтовской об-
наружены *Ammodiscus cf. volgensis* Raus., *Plectogyra cf. obsoleta*
(Raus), *Earlandia vulgaris* (Raus. et Reitl.), *Globivalvulina* sp., *Glomo-*
spira? sp., *Nodosaria* sp. верхов нижнего карбона, хотя не исключены
и самые низы среднего. Несколько выше содержатся *Glomospira* sp.
карбонного возраста. Здесь же отмечаются многочисленные остатки
криноидей, брахиопод, кораллов и т. д.

Характер отложений, объединяемых в джилгакульскую свиту, ана-
логичен описанному выше. Как и калакташская, данная свита выраже-
на в основном крупноглыбовой брекчией. В основании разреза залега-
ют бокситоносные породы, представляющие переотложенные продукты
латеритной коры выветривания. Выше следуют известняковые и доло-
митовые брекчии, конгломераты с прослоями мергелей, глинистых слан-
цев и песчаников. В карбонатных породах содержатся обильные остат-
ки главным образом ранне- и среднетриасового возраста. В разрезе у
оз. Джилгакуль в нижней части свиты наряду с раннетриасовыми фор-
мами [1] были обнаружены *Pseudomonotis* (*Monotis?*) поздне триасового
облика. В этой же части разреза, в бассейне р. Акджилга [5], содержат-
ся нижнекаменноугольные споры *Azonotriletes inermis* Waltz., *A. eri-*
paceus Waltz., *Simozonotriletes fibberosus* Naum., *S. membranaceus* Naum.
Совместное нахождение ранне- и поздне триасовых пелеципод, по мне-
нию С. С. Карапетова, оставляет невыясненным вопрос о взаимоотно-
шении нижнего и верхнего триаса. Другие исследователи считают, что
более полные сборы и лучшая сохранность форм дают основание отка-
заться от отнесения окаменелостей к роду *Monotis*, «что подтверждает-
ся также находками в вышеописанных слоях среднетриасовых моллюс-
ков, а еще выше, в непрерывном разрезе,—поздне триасовой флоры»
[2, стр. 68]. Само собою разумеется, что в свете охарактеризованных
ранее особенностей литологического состава свиты находки средне-
триасовых пелеципод, залегающих в разрезе выше верхнетриасовых
форм, не могут служить основанием для пересмотра прежних опреде-
лений фауны, выполненных авторитетными специалистами. Нет осно-
ваний предполагать здесь и структуру пологого надвига типа шарья-
жа, так как следов тектонических перемещений одной части горизонта
относительно другой не наблюдается. Вышеописанные особенности
строения калакташской и джилгакульской свит и их взаимоотношения
с окружающими толщами свидетельствуют о вторичном залегании
фрагментов породы с нижне- и среднетриасовой фауной.

В большинстве конкретных разрезов Центрального Памира породы
интересующих нас свит находятся внутри толщи верхнего триаса. Ю-
добные соотношения наблюдались нами в долине Аюкузусай, Козын-
ды, Сарыкыр, Акджилга и в ряде других мест. Наиболее отчетливо ха-
рактер взаимоотношений описываемых пород с отложениями верхнего
триаса виден в долине Аюкузусай. Отложения, принимаемые в этом
районе за джилгакульскую свиту, представляют горизонт крайне из-
менчивой мощности, состоящий из глыб различных известняков. Здесь
имеются белые тонколистоватые известняки, заключенные в массу из
мелких обломков черных глинистых сланцев; глыбы разных размеров
и формы, сложенные грубослонстыми разновидностями; глыбы черных
известняков и доломитов в несколько метров. Элементы залегания в
фрагментах слоистых известняков крайне изменчивы, бессистемны, но
уплощенные глыбы нередко располагаются параллельно напластован-
ию. Контакты известняков с вмещающими сланцами верхнего триаса,
как правило, неровные, с многочисленными заливами, заполненными

глинисто-сланцевой и песчаниковой массой. Здесь же в непосредственной близости от описываемого горизонта в глинистых сланцах с растительными остатками отмечаются отдельные изометричные слегка окатанные глыбы и мелкие обломки черных доломитов девонского облика, светлых известняков и мраморов докембрия. В местах скопления глыб порода имеет вид грубой брекчии, в которой промежутки между обломками (известняков и доломитов) заполнены сланцем. Встречаются хорошо окатанные гальки кварца и песчаников. Следов тектонических подвижек на контактах брекчии с вмещающей ее породой нигде не зафиксировано. Как в покрывающих, так и в подстилающих горизонт крупноглыбовой брекчии слоях содержатся многочисленные остатки ископаемой флоры поздне триасового возраста. Нет никаких сомнений в том, что описанный горизонт является составной частью верхнетриасовой толщи.

Аналогичные взаимоотношения пород, относимых к калакташской и джилгакульской свитам, наблюдались нами и в других районах Центрального Памира. В бассейнах рек Козынды и Сарыкыр к указанным свитам отнесены изолированные глыбы и остатки светлых слоистых известняков и доломитов. Окружающие их отложения представлены глинистыми сланцами и песчаниками с флорой верхнего триаса. Объединять эти массивы в единую непрерывную полосу калакташской и джилгакульской свит нельзя, по крайней мере на основе тех полевых наблюдений, которые проводятся при геологическом картировании или стратиграфических исследованиях.

На основании изложенного выше ясно, что отложения калакташской и джилгакульской свит являются составной частью толщи верхнего триаса. Последняя, следовательно, естественным образом распадается на три части—свиты: нижнюю, сложенную базальными конгломератами, песчаниками и сланцами (300—400 м); среднюю (калакташская и джилгакульская свиты)—свиту валунно-глыбовых брекчий (до 200 м); верхнюю, сложенную перемежаемостью песчаников и сланцев (2500—3000 м). Пластование всех трех частей согласное. Имеющиеся в литературе указания [6] о наличии нескольких поверхностей перерывов осадконакопления внутри свиты валунно-глыбовых брекчий не отвечают действительности, так как за несогласные контакты были приняты контакты между крупными глыбами разновозрастных пород.

Институт геологии Академии наук
Таджикской ССР

Поступило 17 XI 1971

ЛИТЕРАТУРА

1. П. П. Чуенко. Тр. ИГиЛ, вып. 63. (1936). М.—Л., 3.
2. Б. К. Кушдлин. Мат-лы по геол. Памира, вып. 1, Душанбе. (1963), 65—89.
3. В. И. Дронов. Мат-лы по геол. Памира, вып. 2, Душанбе, (1964), 343—346.
4. Э. Я. Левен. Стратиграфия и фузулиныды пермских отложений Памира. М., «Наука», 1967.
5. С. С. Каранетов. Ж. «Сов геология». № 9, (1968), 99—103.
6. В. И. Дронов, Э. Я. Левен. Изв. вузов. «Геология и разведка», № 3, (1971), 10—16.

Г. П. ВИНИЧЕНКО, М. М. КУХТИКОВ

НАҚШАИ СТРАТИГРАФИИ ТАҲШИНҲОИ БОЛОИИ ДАВРИ ТРИАСИ ПАМИРИ МАРҚАЗИ

Қабатҳои қилқотш ва ҷилғақул қисмҳои асосии таҳшинҳои болоии даври триас мебошанд. Ин таҳшинҳо ба се қисм тақсим мешаванд: қисми поёинӣ (300—400 м) аз конгломератҳо иборат мебошад, қисми миёнаро (то 200 м) қабатҳои қилқотш ва ҷилғақул ташкил медиҳанд, ба қисми болоӣ бошад (2500—3000 м) қумсангҳо ва сланецҳо дохил мешаванд.