

# **ДОКЛАДХОИ**

**АКАДЕМИЯИ ФАНҶОИ РСС ТОЧИКИСТОН**

# **ДОКЛАДЫ**

**АКАДЕМИИ НАУК ТАДЖИКСКОЙ ССР**

**1974**

**ТОМ XVII**

**№ 2**

УДК 551.73(235.211)

ГЕОЛОГИЯ

Г. П. ВИННИЧЕНКО, член-корреспондент АН Таджикской ССР  
М. М. КУХТИКОВ

### НОВЫЕ ДАННЫЕ О ВОЗРАСТЕ ПАЛЕОЗОЙСКИХ ТОЛЩ ПРАВОБЕРЕЖЬЯ р. ВАНЧ

Вопрос о возрасте палеозойских отложений правобережья р. Ванч является одним из наиболее сложных среди стратиграфических проблем Памира. Его изучением занимались многие геологи, проводившие исследования в долине р. Ванч. Каждый высказывал собственное, как правило, отличное от других мнение. В последние годы толщи палеозоя правобережья р. Ванч стали подразделяться на три свиты: рохарвскую и ширговатскую, объединяемые в южнодарвазскую серию силур-девонского возраста, и ванчдаринскую свиту, предположительно нижнекаменноугольную. Структура толщ представляется в виде огромной круто падающей на северо-запад моноклинали, ограниченной Ванч-Акбайтальским с юга и Уйбулакским с севера разломами [1, 2].

Наблюдениями в низовьях р. Ванч нами установлено, что сланцевая толща рохарвской свиты стратиграфически налегает на карбонатные породы девона. Остатки водорослей и фораминифер, содержащиеся в прослоях тонкослоистых известняков среди сланцев, определяют возраст вмещающих их пород как каменноугольный, скорее всего среднекаменноугольный.

Разрез отложений карбона, впервые устанавливаемых в низовьях р. Ванч, имеет следующее строение. Ниже сел. Пойшамбеобод на ясно-слоистых светлых и белых известняках девона, падающих на СЗ 300° под углами 55—60°, с размывом залегает пачка чередующихся темных и серых глинистых сланцев и песчаников общей мощностью около 10 м. Она характеризуется практически теми же элементами залегания, что и подстилающие ее известняки. Стратиграфически выше обнажаются зеленовато-серые глинистые сланцы и тонкослоистые известняки. Среди них отмечается горизонт бурых с поверхности грубообломочных известняковых брекчий и разрозненные полуокатанные валуны и глыбы светлых известняков, мраморов и доломитов. Мощность брекчий колеблется в пределах 1—3 м.

Выше по склону широкое развитие получают зеленовато-серые глинистые и глинисто-серицитовые сланцы с редкими прослоями бурых с поверхности тонкослоистых серых известняков. В приустьевой части р. Ванч по саю Широгак в известняковых прослоях содержится остатки фузулиид, возраст которых, по мнению определявшей их В. Д. Салтовской, не ниже среднего карбона. В долине р. Бичхарв (правый приток р. Ванч) в этой же части свиты обнаружены водоросли *Beresella* sp., указывающие на возраст вмещающих пород в интервале визе—поздний карбон. Верхняя часть описываемого разреза правого борта нижнего течения р. Ванч представлена зеленовато-серыми и малиновыми глинистыми сланцами. Известняки встречаются редко. В правобережье р. Пяндж, ниже устья р. Ванч, среди сланцев наблюда-

лись единичные глыбы доломитов и белых мраморов размером не более 1 м. Залегание пород при движении на север постепенно становится все более крутым, достигая вертикальных падений в водораздельной части правого борта р. Ванч, направление падения остается все время северо-западным.

Южнее сел. Даштак охарактеризованные каменноугольные отложения общей мощностью около 2000 м ограничиваются с севера крупным разрывным нарушением с вертикальным падением сместителя. В северном крыле дизъюнктива обнажается серия метаморфических пород, сложенная белыми мраморами, гранатово-слюдистыми и амфиболовыми гнейсами и кристаллическими сланцами. Согласно современным представлениям, она имеет докембрийский возраст [3]. Пласты пород падают на СЗ 300—310° под углами 15—20°, хотя у разлома наклон слоев достигает 50—60°.

На докембрийском фундаменте с небольшим угловым несогласием залегает мощная толща (около 2500 м) верхнепалеозойских накоплений курговат-пшихарвского типа. В основании разреза имеется горизонт оазальных конгломератов, состоящих из плохо сортированных обломков пород фундамента. Мощность конгломерата 2 м. Выше идут темные глинистые сланцы (20 м). Сланцы перекрыты толщей (300 м) пород, обычно принимаемых за карбонатные образования — известняки и мраморы полосчатой текстуры. Однако при детальном изучении состава пластов выяснилось, что эти кажущиеся карбонатными образования в действительности являются песчаниками, конгломератами и брекчиями, состоящими в основном из обломков известняков и мраморов. Изредка встречаются слабоокатанные куски кварцитов, жильного кварца и зерна полевых шпатов и граната. Цемент известковистый, травертиноподобный, известково-глинистый, с большим количеством чешуек слюды. В долине р. Пшихарв (правый приток Пянджа) в подобных отложениях известны остатки криноидей не древнее московского яруса среднего карбона [4, 3]. Описанные отложения относятся к курговатской свите среднего-верхнего карбона.

Курговатская свита совершенно согласно, нередко с постепенным переходом перекрывается глинистыми сланцами пшихарвской свиты (2000 м) нижнепермского возраста.

Отложения курговат-пшихарвского типа характеризуются спокойным моноклинальным залеганием с падением напластований на СЗ 320°. Севернее сел. Даштак рассматриваемая толща не нарушена ни одним сколько-нибудь значительным разрывом.

Итак, южнодарвазская серия как самостоятельная стратиграфическая единица в нижнем течении на правобережье р. Ванч отсутствует. В области распространения названной серии развиты два типа стратиграфических разрезов верхнепалеозойских отложений, разделенных поверхностью крупного разрывного нарушения: южный — ванчский тип сланцево-известняково-песчаниковых отложений среднего (?) карбона мощностью около 2000 м и северный — курговат-пшихарвский конгломерато-песчано-сланцевый среднекаменноугольного—пермского возраста мощностью около 2500 м. Таким образом, известный ранее разрез палеозойских отложений Ванчского хребта должен быть дополнен еще толщей С<sub>2</sub>(?).

Дизъюнктив, разделяющий указанные типы разрезов по местоположению линии разлома на местности, не отвечает ни Ванч-Акбайтальскому, ни Уйбулакскому разломам.

Ванч-Акбайтальский разлом обычно проводится в правобережье р. Ванч по северному контуру области распространения мезозойских красноцветных отложений. В долину р. Пяндж разлом выводится близ

устья Ванча. Действительно, тектонический контакт между мезозойскими и палеозойскими толщами на большинстве участков, бесспорно, имеет место. Однако сейчас становится ясным, что структурное значение этого дизъюнктива преувеличивалось. Реальная амплитуда его оказывается весьма небольшой. Разрыв, пересекая полосу карбоновых отложений, почти не нарушает нормальную стратиграфическую последовательность напластования пород. В то же время следует подчеркнуть, что разрывные дислокации имеют место не по всему северному контуру области развития юры. В районе сел. Пойшамбеобод девонские известняки и среднекарбоновые (?) сланцы стратиграфически перекрываются юрскими красноцветными отложениями. Базальные слои представлены бурым с поверхности горизонтом грубообломочных конгломерато-брекчий, состоящих почти нацело из обломков подстилающих пород. В известково-глинистом цементе содержатся редкие остатки фораминифер мезозойского облика. Мощность горизонта 7—10 м. Пласты пород падают на ЮВ 110—120° под углами 35—40°. Само собою разумеется, что и одного такого участка достаточно, чтобы свести на нет приписывавшееся разлому региональное значение. Уйбулакский разлом выводится в долину р. Пяндж севернее сел. Даштак. Выше было показано, что сколько-нибудь протяженные разрывы в полосе предполагаемой трассы разлома отсутствуют.

Южная граница распространения курговат-пшихарвского типа верхнепалеозойских отложений выражена разломом, выходящим на р. Пяндж у сел. Барави, значительно южнее сел. Даштак. Разлом имеет вертикальное падение поверхности сместителя, он протягивается вдоль водораздельной части правого борта р. Ванч в направлении на СВ 60°. Следуя в указанном направлении, разлом достигает южного побережья оз. Каракуль, где приобретает субширотное простирание. Разлому, трассированному вышеописанным образом, рекомендуется присвоить наименование Южно-Дарвазского. По своей структурной роли и генетической природе это — межзональный краевой разлом, разграничивающий два типа разрезов палеозойской геосинклинали.

Институт геологии  
Академии наук Таджикской ССР

Поступило 13 XI 1973

#### ЛИТЕРАТУРА

1. Геологическая карта Средней Азии и прилегающих территорий, м-б 1:1500 000 ГУГК. М., 1966.
2. Е. Ф. Романько, Э. С. Чернер. Изв. АН СССР, сер. геол. № 11, (1970), 34—43.
3. Н. Г. Власов. Вопросы стратиграфии палеозоя. Л., Изд-во ЛГУ, (1969), 82—96.
4. Ю. А. Сорокин. Изв. АН Тадж. ССР, Отд. геол.-хим. и техн. наук, 4 (6), (1961), 95—105.

Г. П. ВИННИЧЕНКО, М. М. КУХТИКОВ

#### МАЪЛУМОТИ НАВ ДАР БОРАИ ҚАБАТИ ПАЛЕОЗОИИ СОҲИЛИ РОСТИ Д. ВАНЧ

Дар соҳили рости д. Ванч ду типии стратиграфии тахншинхон палеозои боло муқаррар карда шуданд, ки бо хатти кафиши ҷануби Дарвоз ҷудо мешаванд: ҷанубиаш — ба типии карбони миёна (?) тааллуқ дошта, ҳаҷмаш 2000 м ва шимолиаш типии курговат—пшихарв буда аз конгломерат-рег-сланец иборат буда синнаш карбони миёна — перм ҳаҷмаш 2500 м. Серияи Ҷанубии Дарвоз ҳамчун адади мустақили стратиграфӣ дар соҳили рости д. Ванч вучуд надорад.