

УДК.551.89 (575.3)

ГЕОЛОГИЯ

Член-корреспондент АН Республики Таджикистан М.М.КУХТИКОВ,
Г.П.ВИННИЧЕНКО

КАЛАЙДАШТСКОЕ ДРЕВНЕЧЕТВЕРТИЧНОЕ ОЗЕРО (МЕЖДУ ФАЙЗАБАДОМ И ОБИГАРМОМ)

Просторная межгорная котловина-урочище или у других — плато Калайдашт, ограниченная на севере хребтом Каратегинским, на юге — хребтом Сурхку, обращает на себя внимание исследователи в первую очередь двумя своими геоморфологическими особенностями: большой поперечной шириной долины — в среднем около 5 км и весьма слабой расчлененностью плоских рельефных форм. В субширотном направлении котловина вытянута на 25 - 30 км, по ней протекают относительно маловодные спокойные реки: в восточном направлении р.Обигарм, в западном — Иляк.

Даже столь схематично и немногими штрихами нарисованная картина способна породить нелегкий для ответа вопрос, который действительно возникает при непосредственном знакомстве с природным объектом: каковы причины, в чем источник тех огромных эрозионно-денудационных сил, которые смогли за сравнительно короткий отрезок времени (после кошкурганской фауны нижнего квартера [1]) удалить с площади Калайдаштского урочища несколько десятков кубических метров скальных и полускальных горных пород? Сразу же возникает мысль, что слабые в кинематическом отношении водные потоки Иляка и Обигарма, не могли выполнить такую грандиозную работу.

Первое решение этого произвольного возникающего вопроса региональной геологии было предложено на основе изучения геологического строения и истории развития Таджикской депрессии в годы деятельности Таджикско-Памирских экспедиций. В труде, подводящем итоги исследований, П.К.Чихачев писал: «Река Иляк (левый приток р.Кафирниган) протягивается в широтном направлении по большой межгорной впадине, расположенной вдоль южного склона Гиссарского хребта. Эта впадина была выработана еще в первую фазу речной эрозии проходившим здесь с востока на запад большим Вахшским потоком» [2, стр. 120]. Позднее, в 1954 г. к такому же заключению пришел М.М.Кухтиков на основе изучения высоких террас долины верхнего Вахша [3]. Не вдаваясь в дальнейшую историю развития вопроса, все же представляется возможным уверенно заявить, что отмеченный взгляд на происхождение котловины Калайдашта пользуется широким признанием в среде геологов, интересующихся проблемами четвертичной геологии и неотектоники Обигарм-Файзабадского района и Таджикской депрессии вообще. Тем не менее нам представляется, что вопрос еще не может считаться исследованным до конца — фактологическая основа признанного решения не может считаться достаточной для окончательных выводов. Фактический материал, положенный в основу статьи, как кажется, освещает одну из сторон проблемы, ранее не рассматривавшихся.

Широкая Калайдаштская котловина, конечно, в основе своей представляет отрезок долины древнего Вахша, но, как сейчас выясняется, не только: в древне-четвертичное время здесь было подпрудное озеро протяженностью многие десятки километров. Плотины озера располагались на месте перемычки-сужения долины Иляка между котловинами Калайдашта и Файзабада. Она была образована сползшими массами отложений верхней юры и низов нижнего мела из зоны резкого снижения водораздельного гребня Сурхку у его окончания, где хребет переходит в свое западное продолжение хр. Тяньский. Ширина оползней-плотн-

ны шириной 1,5 - 2,0 км. Юрские (и нижнемеловые) отложения в окрестностях Физзабада залегают очень спокойно, имея генеральное падение ЮВ 120 - 140 под углом около 10°. Условия залегания тех же напластований в оползшей массе плотины иные — по существу хаотические: угол падения слоев в теле оползня изменяется в весьма широких пределах, достигает 90° и более, азимут падения также значительно варьирует, а в верховьях р.Куль наблюдается падение в северо-западном направлении — залегание опрокинутое.

Днище котловины выстлано толстым слоем пластичной серо-голубоватой глины, его вскрытая мощность около 1,5 м, местами — около 3,0 м. По глинам проложены современные русла верхнего течения рек Обгарма и Иляк. В мокром виде порода имеет серо-зеленоватый цвет, кое-где она заключает углистые линзочки и тонкие прослойки, нередко более толстые. Весьма похожие глины издавна известны в русле р.Обгарма у нижней окраины курортного поселка.

Северный борт Калайдагской озерной котловины прорезан долинами правых притоков Иляка, соответственно левых Обгарма, верховьями все они уходят к снежникам горного массива Ходжа-Якуб. У подножия массива близ скальных выходов палеозойских гранитоидов сая врезаны на 15 - 20 м — врез молодой крутосклонный, ширина днища такой долины практически равна ширине водотока. Склоны этих долин-врезов сложены на всю высоту толщей наносов палевого цвета — галечно-обломочный материал перемешан с лессоподобной массой — матриксом. К северу от линии верхних окраин калайдагских кишлаков в западной части котловины отмеченная обломочная толща увенчана примерно двухметровым слоем лесса, свободного от обломков палеозойских пород. По мере движения водного потока к Иляку (то же к р.Обгарма) высота террасовидных его водоразделов постепенно снижается, врез становится все менее глубоким.

Создается впечатление, что мы имеем здесь дело с огромным конусом выноса (или, точнее: серией их) — аллювиально-прелювиальной равниной, простиравшейся у берега подпружного озерного бассейна. На завершающей стадии, когда озерный бассейн распространился на всю котловину, накапливался лесс. Любопытно, что террасоподобная поверхность проникает и в часть долины сая, находящуюся среди гранитоидных пород южного склона Ходжа-Якуба, фиксируя тем самым бывшую береговую линию озера.

На площади озерной котловины нигде не отмечен вахшский речной галечник, обильный в более молодых террасах Вахша. Это естественно и понятно: даже если Вахи и транспортировал подобный материал в каком-то объеме, он не попадал в озерную акваторию, оседая в дельте у верхнего края озера где-то значительно восточнее современного устья р.Обгарма.

Вопрос о времени образования озера сейчас еще не может быть решен в достаточно доказательной форме. Все имеющиеся материалы и те соображения, которые могут быть высказаны, как вполне обоснованные или правдоподобные, позволяют наметить рамки будущего решения. Дно озерной ванны и выстилающие его донные глины находятся примерно в средней части той высоты, которая определяется превышением самых высоких сохранившихся террас Вахша над современной поймой реки. Если фрагменты верхней террасы признать нанайскими (то же — кулябскими), что кажется правдоподобным, то среднюю часть рассматриваемого вреза логичнее всего будет считать среднечетвертичной. Наиболее благоприятные условия для образования плотины обвальное-оползневое типа были, надо думать, во второй половине эпохи среднего квартера.

Механизм исчезновения Калайдагского озера пока не предполагается предположительно. Несомненно, акватория озера по долине подпруженного Вахша простиралась далеко к востоку от устья р.Обгарма. В долине современного Вахша южный берег озера определялся поднятием скалистого Вахшского хребта, тогда еще не столь высокого. По современной теснине Вахша, что ниже устья р.Кыл-дера, был развит довольно глубокий сая, функционировавший как временный поток в эпоху влажного климата раннего и среднего квартера. Скорее всего, через вершину этого сая произошел перелив вод переполненной ванны озера и, как следствие, постепенное полное разрушение, размыв перемычки и полный спуск озерных вод по новому руслу реки. Типовой перехват этим саям Вахшского потока теоретически невозможен, так как при одном и том же промежуточном базисе эрозии (место впадения сая в древний Вахи) маловодный поток не мог своими верховьями подсесть даже мощного древнего Вахша и перехватить его.

Прорыв р.Иляк через плотину озера — результат ее собственной эрозионной деятельности.

Древние подпрудные озера в долине верхнего Вахша — Суржоба были вверх по течению от обвально-оползневых плотин: у кишл. Алигалабом, выше Сарыгуля у Гарма, у кишл. Дамбурачи при слиянии Муксу и Кызылсу, в долине Кызылсу выше устья Карамыка. Условия образования этих озер и последующее их исчезновение ждут исследований. Пластичные глины озерного дна заслуживают специального изучения для практического их использования.

Институт геологии Академии наук
Республики Таджикистан

Поступило 17. VI. 1991.

ЛИТЕРАТУРА

1. Бабаев А.М. Новейший тектогенез зоны сочленения Гиссаро-Алая и Таджикской депрессии. — Душанбе: Дониш, 1975. — 152 с.
2. Чихачев П.К. Геологическая карта Средней Азии, м-б 1:500000; лист j-42-Б, юго-западная четверть (Обигарм). — М.-Л.: Госгеолгиздат, 1941. — 316 с.
3. Кухтиков М.М. — Изв. АН Тадж.ССР. Отд. естеств. наук, 1954, в. 6, с. 129 - 135.

М.М.КУХТИКОВ, Г.П.ВИННИЧЕНКО

КҮЛИ ҚАДИМАИ ДАВРАИ ЧАҲОРУМИ МАВЗЕЪИ ҚАЛАИДАШТ (байни Файзобод ва Обигарм)

Пастхамии ҳозираи мавзеъи Қапайдашт як қисми водии қадимаи дарёи Вахш мебошад. Дар миёнаи давраи чаҳорум дар ин ҷо кӯли сарбасте вучуд дошт, ки аввалҳои давраи голоцен кушода мешавад ва оби он поёнтар аз резишгоҳи дарёи Килдери ҷорӣ шудааст.