

Т. В. ДЖАНЕЛИДЗЕ, З. А. ПАЙЛОДЗЕ

НОВЫЕ ДАННЫЕ О ГЕОЛОГИИ ПОРФИРИТОВОЙ СВИТЫ БАЙОСА НА СЕВЕРО-ЗАПАДНОМ ПОГРУЖЕНИИ ОКРИБСКОГО ПОДНЯТИЯ

(Представлено академиком Г. С. Дзоценидзе 3.3.1976)

Результаты детальных геосъемочных (М 1:50 000) и специализированных геологических работ, осуществленных нами в 1973—1975 гг., а также анализ данных исследователей И. Р. Кахадзе, В. И. Зесашвили, Ш. К. Китовани, Е. К. Вахания и др., послужили основанием по-новому рассмотреть некоторые вопросы геологии порфиритовой свиты байоса на северо-западной периферии Окрибы и смежной территории Лечхума.

Нами детально изучены разрезы этих отложений по р. Цхенисцкали (между сс. Зуби и Гведи), а также бассейна среднего течения р. Риони. В разрезе выделено несколько литологических чачек, которые прослежены по простирацию и увязаны между собой как непосредственно картированием, так и применением в ряде случаев метода дешифрирования аэрофотоснимков. Кроме того, была определена найденная нами хорошо сохранившаяся фауна аммонитов.

Анализ полученной информации позволил нам выявить ряд противоречий, имеющих у предшествующих исследователей в вопросе о строении порфиритовой свиты байоса в рассматриваемом районе. Эти противоречия заключаются в следующем:

И. Р. Кахадзе [1] по р. Цхенисцкали, в окрестностях с. Опитара, на южном крыле Хвамльской антиклинали в разрезе порфиритовой свиты выделяет три боиостратиграфические зоны байоса (*Garantia garantiana*, *Witchellia romani*, *Emileia sauzei*) и допускает под вопросом присутствие и первой зоны байоса (*Witchellia laeviuscula*). Общая мощность разреза, по автору, здесь составляет до 1000 м. Он же отмечает, что в ущелье среднего течения р. Риони мощность обнаженной части порфиритовой свиты байоса составляет до 2800 м, при этом первая нижняя зона здесь не обнажена. Исходя из вышеотмеченного следует полагать, что в северо-западном направлении происходит первичное уменьшение мощности байоса.

Соглашаясь с данными И. Р. Кахадзе о наличии полного разреза байосских отложений в ущелье р. Цхенисцкали и строении южного крыла Хвамльской антиклинали, В. И. Зесашвили [2] допускает на северном ее крыле значительное увеличение мощности байосских образований, определяя ее до 5000 м.

Наличие структурных этажей юры и мела в рассматриваемом районе отмечается большинством предшествующих исследователей. По Д. А. Анджапаридзе, проводившему в 1973 г. геологическую съемку М 1:25 000, несоответствие простираения структур между названными структурными этажами по правому склону р. Цхенисцкали (сс. Опитара, „ბეჭაბეჭა“, ტ. 82, № 2, 1976

ра и Гведи) составляет 70—80°, т. е. байосские отложения по простиранию почти перпендикулярны к простиранию меловых образований. Естественно, что при таких соотношениях мощности байосских образований могут казаться значительными (порядка 3—4 км) как на северном, так и на южном крыле Хвамльской антиклинали.

На самом деле геологическая ситуация в данном районе нам представляется в следующем виде:

Окрибское поднятие в пределах порфиритовой юры представляет собой антиклинорий северо-западного простирания, состоящий из ряда четко выраженных, замкнутых брахискладок, нередко с крутыми крыльями. Наиболее приподнятой частью порфиритовой свиты байоса в пределах всей Окрибы является Онченшская брахиантиклиналь. В северо-западном направлении на общем фоне погружения порфиритовой свиты отмечается несколько волнообразных, неглубоких складок, имеющих субширотное простирание осей. Среди этих складок наиболее ярко выраженной и значительной является Хвамльская антиклиналь, присводовая часть которой осложнена разрывами. Северные блоки разрывов приподняты, амплитуда не превышает 150 м. К северо-востоку от свода Хвамльской антиклинали, в окрестностях с. Окуреша отмечается синклинальная структура того же ранга. Далее (в том же направлении), у с. Зуби после незначительно антиклинального перегиба байосские отложения постепенно погружаются под нижнемеловыми известняками.

Южное крыло Хвамльской антиклинали слегка гофрировано, отмечаются лишь две неглубокие волнообразные складки (см. рис. 1).

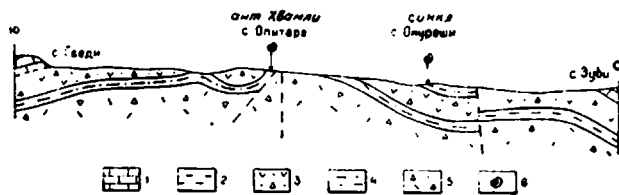


Рис. 1. 1—нижнемеловые отложения. 2—туфопесчаники, песчаники, конгломераты, глинны, 3—разнообломочные туфобрекчии, 4 -- толстослоистые туфы и туфопесчаники, 5—разнообломочные брекчии — самые древние отложения по р. Цхенискали, 6 — места нахождения фауны

Ниже приводится сводный восходящий разрез байосских отложений по р. Цхенискали, составленный на основании детального, послойного изучения этих отложений на обоих крыльях Хвамльской антиклинали.

1. В ядре Хвамльской антиклинали (у с. Опитара, севернее моста через р. Цхенискали) обнажается пачка туфобрекчий роговообманково-лабрадоровых порфиритов с редкими покровами того же состава; размер обломков колеблется в широком диапазоне — от нескольких сантиметров до 1,5 м. Отмечается ряд гидротермально измененных зон. Мощность обнаженной части 100 м.

2. Чередование толсто- и среднеслоистых туфопесчаников и граувакковых песчаников с редкими пачками тонкослоистых глинистых песчаников, содержащих материал внутрiformационного размыва байосских отложений и в малом количестве кварц и чешуйки биотита. В самой нижней части пачки, на южном крыле Хвамльской антиклинали

найдена фауна *Parkinsonia sybarietes* Wetz. и множества *Parkinsonia* sp. (огр. В. И. Зесашвили, Т. А. Пайчадзе), относящаяся к верхам верхнего байоса 80 м.

3. Толща массивных пород, состоящая из чередования туфобрекчий и покровов (от 1 до 40 м) авгит-лабрадоровых, реже роговообманково-лабрадоровых порфиритов; породы частично альбитизированы и пелитизированы. В верхней части толщи появляются гиперстензовые базальты (видимый $H=50$ м). Характерны сильная трещиноватость, наличие гидротермально измененных зон, широкое развитие барит-кальцитовых жил, пиритизированных и лимонитизированных зон, реже полиметаллических рудопроявлений 600—700 м.

4. Чередование средне- и толстослоистых туфопесчаников, микробрекчий аргиллитов. В верхней части (у с. Окурешни) в восходящем порядке отмечаются: конгломераты, глины и тонкослоистые, слюdistые песчаники, обогащенные линзочками угля. В основании пачки, в аргиллитах содержится фауна *Parkinsonia cf. orbignyana* Wetz., *Nannolytoceras* sp. ind., *parkinsonia* sp. и др. (огр. Т. А. Пайчадзе), определяющая возраст как верхний байос-баг 100—150 м

Пачка 4 слагает примульдовую часть Окурешской синклинали, а антиклинальный перегиб севернее этой синклинали (у с. Зуби) слагается образованиями пачки 3 приведенного разреза.

Все описанные пачки, за исключением пачки 4, представлены и на южном крыле Хвамльской антиклинали. Пачка 4 на южном крыле данной структуры или перекрыта делювием, или же, что более вероятно, смыта верхнеюрской и нижнемеловой трансгрессиями.

Выделенные нами по р. Цхенисцкали маркирующие горизонты картированием были коррелированы с аналогичными горизонтами бассейна среднего течения р. Риони, где стратификация их несколько облегчена присутствием батских отложений. Из приведенного разреза видно, что по р. Цхенисцкали, где под фаунистически охарактеризованными слоями (верхи верхнего байоса) обнажена лишь 100-метровая пачка туфобрекчий, не вскрыты даже нижние горизонты верхнего байоса, не говоря уже о нижнем байосе. Присутствие здесь более древних образований исключается и тем, что байосские образования по ущ. р. Цхенисцкали расположены на северо-западном погружении Окрибского поднятия. Весь обнаженный разрез байоса по р. Цхенисцкали соответствует самым верхним горизонтам верхнего байоса по р. Риони.

На основании вышележащего можно прийти к следующим выводам: р. Цхенисцкали, в пределах рассматриваемого района вскрывает лишь верхнюю часть верхнего байоса; Хвамльская антиклиналь, в ядре которой обнажаются отложения верхнего байоса, является симметричной складкой, на обеих крыльях которой мощность вскрытой части верхнего байоса составляет 1000—1200 м; нет оснований предполагать первичное уменьшение мощностей байосских отложений на северо-западном погружении Окрибского поднятия; наоборот, надо полагать ее увеличение, тем более что в этом направлении в верхах верхнего байоса вулканизм становится более интенсивным; несоответствие простирающихся структурных элементов байоса и мела, исходя из

замеров элементов залегания пород, по нашим данным, составляет не более 15—20°, что соответствует общей геологической ситуации данного района.

Кавказский институт
минерального сырья

(Поступило 5.3.1976)

გეოლოგია

თ. ჯანელიძე, ზ. ფაილოძე

ახალი მონაცემები ოკრიბის ამოწვევის ჩრდილო-დასავლეთი
დაძირვის ზოლის ბაიოსური კორფირიტული წყების გეოლოგიის
შესახებ

რეზიუმე

მდ. ტხენისწყლის შუა წელის ბაიოსური პორფირიტული წყება ახალი მონაცემებით თარიღდება ზედაბაიოსურის ზედა ნაწილად. ზვამლის ანტიკლინი სიმეტრიული ნაოჭია და ბაიოსურის სიმძლავრე მის ფრთებში 1000—1200 მეტრს არ აღემატება. ცარტული და იურული სტრუქტურული ელემენტების მიმართებათა შორის უთანხმოებაა 15—20°.

GEOLOGY

T. V. JANELIDZE, Z. A. PAILODZE

NEW DATA ON THE GEOLOGY OF THE BAJOCIAN PORPHYRITIC
SUITE OF THE NORTH-WESTERN SUBMERSION ZONE OF THE
OKRIBA UPLIFT

Summary

According to new data the Bajocian porphyritic suite of the middle course of the Tskhenistskali river is dated to the upper part of the Upper Bajocian. The Khvamli anticline is a symmetrical fold, the thickness of the Bajocian in both flanks being 1000-1200 m. The inconsistency between the Cretaceous and Jurassic structural trends is 15° to 20°.

ლიტერატურა — ЛИТЕРАТУРА — REFERENCES

1. И. Р. Кахадзе. Труды Геол. ин-та, сер. геол., т. III (VIII). Тбилиси, 1947.
2. В. Зесашвили, Е. Николаишвили. Изв. Геол. о-ва Грузии, т. VIII, вып. 1, 2, 1973.