

1788

1-4-3

1188
A

1188
A

178

РЕСПУБЛИКА АФГАНИСТАН
МИНИСТЕРСТВО ГОРНЫХ ДЕЛ И ПРОМЫШЛЕННОСТИ
Департамент геологоразведочных работ

Азими Н.А.
Гируволь М.Т.
Зайцев В.Н.

О Т Ч Е Т

О результатах ревизионного обследования
углепроявления района Доаба и медепрояв-
ления района Сайган (бассейн р. Сурхоб)

г. Кабул
1977г.

1386/1

О Т Ч Е Т

о результатах ревизионного обследования
углепроявлений района Доаба и медепрояв-
ления района Сайган (бассейн р. Сурхоб)

По поручению Министерства горных дел и промышленности для выяснения перспектив углепроявления Клич на правом берегу р. Кохмарда и для осмотра проявления меди в долине р. Сайгон в период с 28 сентября по 3 октября 1977 г. указанные районы посетила группа сотрудников Департамента геологоразведочных работ в составе:

- | | |
|-------------------------|--|
| 1. Доктор Азими Н.А. | - Президент Департамента |
| 2. Доктор Гируволь М.Т. | - заместитель Президента |
| 3. Зайцев В.Н. | - главный геолог группы советских геологов |
| 4. Сидики Атикулла | - главный геолог Айнакской партии |
| 5. Климов Н.И. | - старший геолог партии стройматериалов |
| 6. СаидГахир Шах | - инженер-геофизик |

Район углепроявления Клич, как и прилегающие к нему районы, был исследован во время проведения здесь в 1963-1965 гг. комплексных геолого-съемочных и поисковых работ м-ба 1:100 000, Михайловым В.М., Колчановым и другими.

По мнению названных авторов отчета по результатам геолого-съемочных работ масштаба 1:100000, углепроявление Клич, находящееся в песчано-глинистых отложениях нижней части средней юры из-за малой мощности (0.45 м) и разобоченности пластов угля не имеет практического интереса.

Однако летом 1977 г. Департаментом по эксплуатации угольного месторождения Ишпушта в районе селения Клич, в трех точках обнаружены пласты и линзы угля мощностью около двух метров, которые заслуживают дальнейшего изучения.

В геологическом строении района углепроявления Клич участвуют породы палеозойской, мезозойской и кайнозойской групп.

Породы палеозойской группы представлены филлитами, кварцито-видными песчаниками, хлорит-серицит-кварцевыми и другими сланцами, метаморфизованными в условиях низких субфаций фации зеленых сланцев, известняками (мраморизованными) девонской системы и известняками нижнего карбона. Выходы отложений палеозойской группы известны



к югу, юго-востоку и востоку от селения Клич. В районе устья реки Сайган среди нижнепалеозойских пород наблюдаются небольшие тела серпентинизированных перидотитов.

Мезозойские отложения представлены конгломератами, песчаниками, алевролитами и аргиллитами среднего триаса, флишеидными отложениями корнийского и норийского ярусов верхнего триаса, угленосными отложениями среднего отдела юрской системы, красноцветными конгломератами, гравеллитами и песчаниками нижнего мела, известняками и известковистыми песчаниками датского и палеогенного возраста.

Отложения верхнего триаса и подстилающие толщи прорваны Гиндукушским батолитом, роговообманковых и роговообманково-биотитовых гранодиоритов и гранитов и дайковым комплексом, представленным микродиоритами, микрогранитами, гранитпорфирами, кварцевыми порфирами, диабазовыми порфирами и силлами андезитовых порфиритов и кварцевых порфиритов.

Кайнозойские отложения представлены известняками палеогена, песчаниками и глинами неогена и четвертичными образованиями, состоящими из отложений древних террас рек Кохмарда и Сурхоба — аллювиальных, делювиальных, пролювиальных и колювиальных рыхлых осадков.

С тектонической точки зрения, кроме разрывных нарушений в различных отложениях наблюдаются те или иные типы складчатости, в частности, палеозойские отложения смяты в сложные изоклинальные складки, триасовые отложения образуют пологие складки, а отложения юрско-мелового возраста лежат моноклинально под углом $25-40^{\circ}$ на северо-запад. Отложения неогенного и четвертичных периодов залегают почти горизонтально.

В районе селения Клич, находящегося в 3 км от поселка Дюб-Мехзарин, на правом берегу реки Кохмард, отложения нижней части средней юры с уловым и стратиграфическим несогласием залегают на древней коре выветривания отложений корнийского и норийского ярусов верхнего триаса, представленного ритмичным переслаиванием песчаников и алевролитов. Отложения нижней части средней юры представлены чередованием песчаников, глин, алевролитов и углистых аргиллитов. В разрезе отложений нижней части средней юры преобладают песчаники. Кроме того в этих отложениях имеются линзы, пласты и пропластки каменного угля хорошего качества. Мощность некоторых пластов достигает 2 м.

Из-за ограниченности времени нам не удалось проследить эти плас-

ты, их характеристика дается преимущественно по наблюдениям в отдельных обнажениях.

Ниже дается схематичное описание трех линз и пластов каменного угля, имеющих на наш взгляд, практический интерес.

Первая линза - точка № I.

Первая линза находится в 3 км к ЮЗ от селения Доаб около дороги Доаб-Кохмард. Залегают она в основании отложений нижней части средней юры в 15-20 метрах выше их подошвы. Максимальная мощность линзы 2,6 м (по расчистке № I^a), она разобщена слоем песчаников мощностью 0,3 м.

По простиранию линза исследована штольной № I на 30 м; в этом направлении (255°) наблюдается ее выклинивание и мощность с 1,8 м у устья штольни уменьшается до 0,60 м на забое (рис. 2). По падению она прослежена тремя расчистками, заданными по нашему указанию. В расчистке № I^a, находящейся в 35 м северо-восточнее штольни I, она имеет мощность 2,6 м, далее, выше по склону от штольни № I в 100-125 м от последней линзы идет на выклинивание и ее мощность по канаве № 2 становится 0,25-0,30 м.

Нам кажется, что целесообразнее вести эксплуатацию линзы ниже расчистки № I^a, где линза имеет максимальную мощность и уходит под наносы (рис. №).

Пласт № 2 - Точка 2. Находится в 700 м южнее линзы I, здесь по днищу глубокого оврага, вкост его простирания, обнажается пласт трещиноватого, полублестящего угля, подошва которого перекрыта осыпью, состоящей из обломков каменного угля. Сверху пласт перекрывается темносерыми плотными аргиллитами (глинами), алевролитами и песчаниками.

Азимут падения $85^{\circ} \angle 30^{\circ}$. Видимая мощность обнаженной части (которая соответствует и истинной мощности) 1,7 м (рис. 3).

Для прослеживания пласта необходимо пройти расчистки и канавы по правому борту оврага.

Линза (пласт) 3 Точка 3

Находится в 150 м на северо-запад от точки 2.

Здесь по правому борту оврага, протягивающегося в северо-западном направлении, обнажается пласт трещиноватого, полублестящего угля мощностью 2 м.

Выше пласта угля залегают серые с зеленоватым оттенком глауконитовые глины (аргиллиты), алевролиты и среднезернистые песчаники. Подошва пласта перекрыта углистой осыпью. Измерение полной мощности проводилось Ишпуштинским департаментом, она около 2 м. Аз. падения 10° , угол 18° (рис. 4).

По азимуту 260 в 70 м от вышеописанного пласта в верхней части следующего оврага обнажается этот (?) же пласт мощностью 2 м.

В северо-восточном направлении ниже по правому борту оврага выход пласта намечается просвечивающийся черной полосой на расстоянии 500 м.

Для оценки мощности этого пласта и прослеживания его по простиранию следует через 100 м по правому борту оврага пройти канавы и расчистки.

Анализ наших наблюдений указывает на угленосность нижней части средней юры, отложения которой протягиваются от района Доаба до Ишпушты; кроме того, должны иметься пласты угля в средней и верхней частях средней юры. Поэтому следует в дальнейшем детально изучить и откартировать всю полосу распространения юрских угленосных отложений, в первую очередь, вокруг проявления Клич и Ишпуштинского месторождения. С экономической точки зрения освоение новых пластов угля в этих районах потребует дополнительных ассигнований на строительство дорог.

Медепроявление района Сайган

Медепроявление находится на левом борту долины Сохточинар, в 3,5 км к юго-западу от деревни Сохточинар.

Здесь по обеим сторонам долины Сохточинар на площади нескольких квадратных километров обнажаются гранодиориты роговообманково-биотитовые, серого цвета, пронизанные сериями даек микрогранитов, микрогранодиоритов, кварцевых порфиров, андезитовых, диабазовых и плагиоклазовых порфиров, мощностью от нескольких сантиметров до 2-5 м. Простирание даек преимущественно север-северо-восточное. Дайки протягиваются на несколько километров (2-3 км).

Все названные магматические породы прорывают известковисто-кремнисто-углистые породы и известняки триасового (?) возраста. Триасовые отложения в нижней части разреза представлены углисто-кремнисто-известковистыми породами, мелкозернистыми, серого цвета (видимая их мощность 100-150 м); выше залегают согласно известняки, иногда крем-

нистые, светлосерого цвета, мелкозернистые. Аз. падения отложений 320° , $\angle 20^{\circ}$. Видимая мощность известняков более 150 м.

Все отложения триаса перекрыты известняками мел-палеогенного возраста.

На контакте даек с известковисто-углисто-кремнистыми породами образуются роговики мощностью до нескольких сантиметров, редко больше. В известняках в зоне контакта с дайками магматических пород происходят либо перекристаллизация известняков, либо образование гранат-пироксеновых скарнов (рис. 5,6). Нами здесь осмотрено две зоны скарнов.

Первая зона, Т. 4

Зона скарнирования имеет ширину 30–40 м, ее видимая протяженность более 150–200 м.

Зона скарнирования сильно окислена и очень трудно найти не только первичные рудные минералы, но даже породообразующие. В зоне окисления среди кварц-кальцитовый (кальцит гипергенного происхождения) массы имеются лимонит, гидрогетит, гидрогематит и вторичные минералы меди, представленные малахитом и хризokolлой (редко встречается азурит) в виде примазок, корок и землистой массы.

Зона 2, Т. 5

Находится по Аз. 360° , примерно в 1500 м от Т. 4. Здесь обнаружены известняки, мелкозернистые, светлые и темные туффы (?) триасового (?) возраста, которые в 50 м от зоны медепроявления ниже и выше по склону пересечены дайками микрогранитов. В 200–300 м ниже по склону предполагается перекрытый наносами контакт с массивом гранодиоритов.

В экзоконтакте имеется зона скарнирования, представленная гранат-пироксеновым скарном. Скарны состоят из крупнозернистого, зеленоватого цвета, пироксена, гранитов травяно-зеленого цвета, кальцита и других минералов.

Рудные минералы представлены гнездами (1–3 мм) окисленного халькопирита), пирротина.

Вторичные минералы скарнов представлены малахитом, хризokolлой, редко азуритом, лимонитом, гетитом и гидрогетитом.

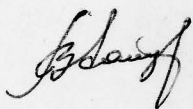
Малахит и хризokolла встречаются в виде примазок и корок.

Зона состоит из нескольких гнезд неправильной формы небольшого размера. В пределах зоны имеется две древних выработки. Судя по выработкам, на глубину зона продолжается. Ширина зоны 60 м, ее протяженность - несколько десятков метров. Простирание зоны 340° .

По своим масштабам зоны медного оруденения не заслуживают дальнейшего изучения.

Отчет составили:

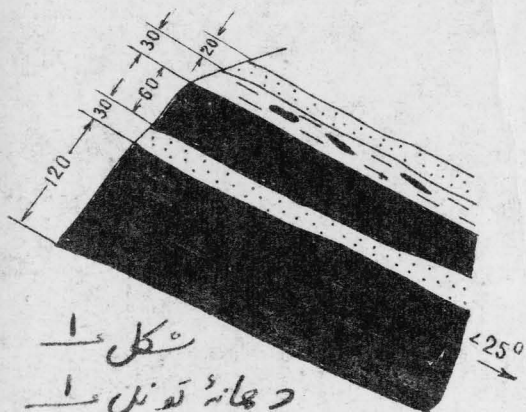
Сидики Атикулла



Зайцев В.Н.

Климов Н.И.

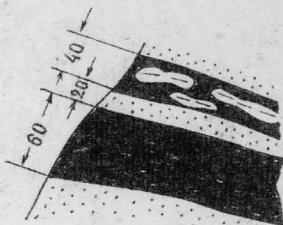
октябрь-ноябрь 1977 года



شکل ۱
در جانته تونل ۱

Рис. 1

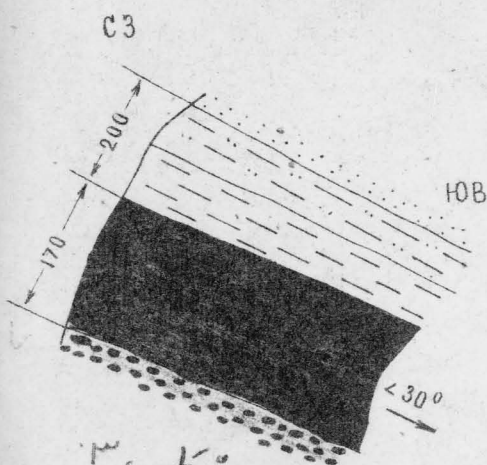
УСТЬЕ ШТОЛЬНИ № 1



شکل ۲
زبوی یا آغیز تونل ۱

Рис. 2

ЗАБОЙ ШТОЛЬНИ № 1

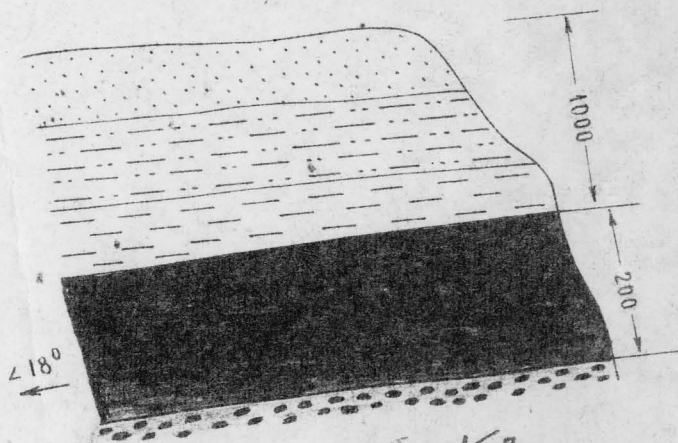


شکل ۳

Рис. 3

Пласт 2 в точке 2

طبقه معدنی تخته شکل که در نقطه ۲
موقعیت دارد



شکل ۴

Рис. 4

Пласт 3 в точке 3

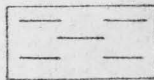
طبقه معدنی تخته شکل که در نقطه ۳
موقعیت دارد

УСЛОВНЫЕ ОБОЗНАЧЕНИЯ



Каменный уголь

ذغال سنگ



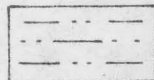
Аргиллиты

آذرلیت



Глины с маломощными линзочками угля

گل همراه با کم نشیبه های ذغال



Алевролиты

الیورولیت

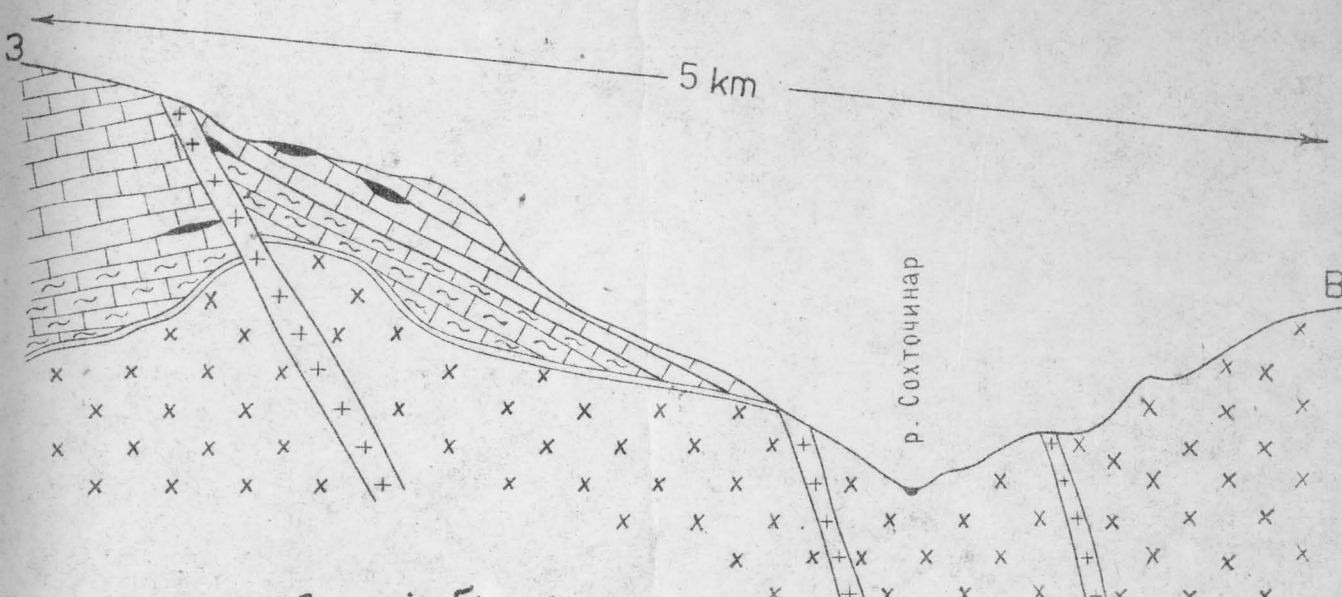


Песчаники

سنگ های رملی

Мощность пластов дана в сантиметрах.

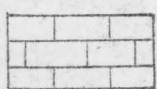
ضخامت طبقه ها به حسب سانتی متر است



نقطه تقاطع شیپا تیک جید لو جیک وادی دریای شوفه چنار

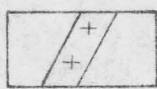
Рис. 5 СХМАТИЧЕСКИЙ ГЕОЛОГИЧЕСКИЙ РАЗРЕЗ ВКРЕСТ ДОЛИНЫ

р. Сохточинар



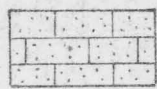
Известняки

لیم شتون



Дайки гранит-порфиров

دایک های گرانیت پورفیر



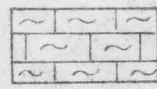
Известняки мраморизованные

لیم شتون مرمر شده



Орогенизованный контакт

کانتکت آراگونی شده



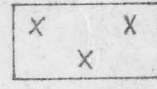
Углисто-кремнисто-извесковистые породы

اجار ذغال - شلیسی



Скарны

سکارنها



Гранодиориты

گرانودیوریت



Древние выработки

حفرو های قدیمه

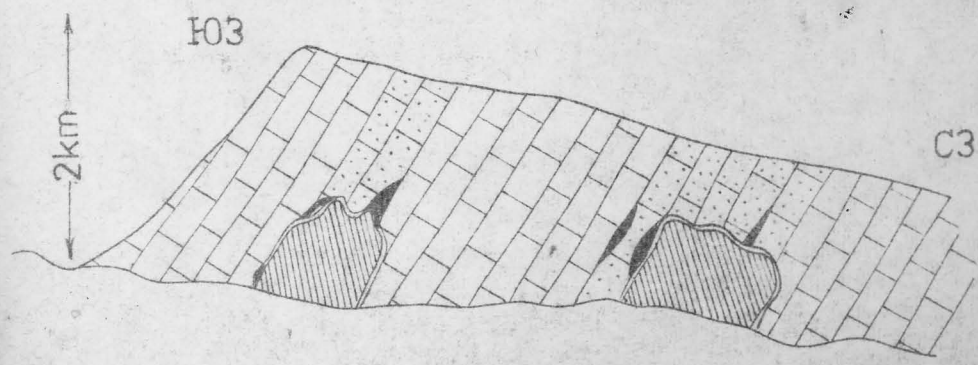


Рис. 6

МЕДЕПРОЯВЛЕНИЕ 2

شکل ۶

منطقه ۲ بروز علامت شده

