



ТЕКТОНИКА ЧАДАКСКОГО РУДНОГО ПОЛЯ

**Махамматов Анзор
Хуррамов Алиджон**

Аннотация: Район добычи Чадак включает в себя золотосеребряные рудники Пирмираб и Гузаксай, а также несколько участков добычи. Этот район расположен в юго-восточной части гор Курама, в бассейне реки Чадак. Изучение значения тектоники района в формировании Пирмирабского золотосеребряного месторождения в Чадакском горнорудном районе является основной целью темы тезисы.

Ключевая слова: Складчатая структура, Восточная Джуласойская грабен-синклиналь, Уайтстоун грабен-циклин.

Чадакское рудное поле включает золотосеребряные месторождения Пирмираб и Гузаксай, а также ряд рудопроявлений золота и других полезных ископаемых. Оно расположено на южном склоне восточной оконечности Кураминских гор, в среднем течении реки Чадак, на территории Папского района Наманганской области. Район характеризуется развитой горнорудной промышленностью. Здесь с 1970 года действуют Чадакский рудник и золотоизвлекательная фабрика. Ближайшими административными и промышленными центрами являются города – Коканд (65 км), Наманган (73 км), Ангрен (120 км), с которыми Чадакский ГОК связан асфальтированными дорогами.

Рельеф рудного поля сильно расчленен. Абсолютные отметки высот составляют от 1000 до 2300 м с относительными превышениями от 100 до 500 м и углами склонов от 20° до 60°. Основной водной артерией является река Чадак (правый приток реки Сырдарья), берущая начало в водораздельной части Кураминского хребта и имеющая много притоков, большинство из которых являются сезонными.

Чадакский приразломный прогиб в плане имеет Т-образное строение. Северо-западная ветвь депрессии в виде синклинальной складки, длиной до 9 км и шириной 2-3 км, протягивается вдоль зоны Кумбельского разлома до срезания ее более молодой Бабайтаудорской кальдерой. От узла сопряжения разломов, где ширина ее достигает до 4 км, простирание структуры меняется на северо-восточное, и она прослеживается до Чаркасарского гранитоидного массива [1].

Дизъюнктивные структуры.

В районе месторождения Чадак можно выделить 5 систем разломов.

Система I: Северо-Ферганская (или Окурдавонская по Ю.С. Шухину) система. Это тип глубокого, «долгоживущего» разлома земли. По генетическому типу эти левые сдвиги довольно крутые, угол отклонения 65°-70° к северу, амплитуда по вертикали до 200 метров, а по горизонтали - 300 метров. Эта система разломов сыграла ключевую



роль в размещении субвулканических пород и постмагматической минерализации. Это земные трещины, разделяющие рудные поля на основные блоки (рудное поле разделено на блок, состоящий из гранодиоритов кураминского комплекса в верхней части рудного поля, блоки, сложенные вулканитами булгалинского и карабауского комплексов в верхней части рудного поля). средней части и блок, перекрытый вулканитами шоробсайского комплекса в нижней южной части).

Здесь выделяются широтно направленная Ангурская группа разломов и глубинные разломы мощностью до 1,5 км.

В этом районе выделяют Центральную, Северную и Южную Ангурские линии разломов. Территория имеет сложную структуру, делится на направления по ручью Чадаксой (Джуласой, Пирмиробсой). Метасоматизированные породы-кварц-серицитовые метасоматиты в этих разломных участках отсутствуют. В геологическом отношении район разломов Ангурской группы является наиболее сложным районом Чадаксойского горнорудного района. Они разбивают основные структуры северо-западного простирания в южном блоке на ряд более мелких разломов. Структуры этой системы сильно влияют на размещение золотого оруденения в промышленных скоплениях. Возраст подшипника D3-C1; значительные сдвиги произошли в средне-верхнекаменноугольный период. Эта система играет важную роль в размещении центров вулканических извержений комплекса Карабау.

Система 2: Кумбельские разломы северо-западного направления (азимут простирания 310° - 330°). По генетическому типу относится к типу правосторонних смещений с разной амплитудой в зависимости от порядка замыканий на землю в системе. Они резко отклоняются на юго-запад (75° - 85°). Вдоль этих разломов располагаются обширные зоны пород, измененных гидротермальными растворами.

Они не считаются магмо- и рудоносными разломами, но существенно влияют на распространение магматических тел и постмагматическую минерализацию. В эту группу входят Джуласойский, Пирмиробский, Пагди-Кочбулокский крупные разломы, считающиеся блокирующими сооружениями. Они меняют линейно-слоистую структуру на последовательную горст-антиклинальную и грабен-синклинальную системы.

Система 3: Чадаксай (Шихин Ю.С. по Тутлибулаку) называется системой замыканий на землю. Разломы земли, включенные в эту систему, бывают меридиональными и субмеридиональными. По генетическому типу они относятся к типу амплитудных сдвигов влево. Отклонение основных сооружений на запад.

С этой системой земных трещин связана золотая минерализация Чадакского рудного поля.

Распространенными разломами этой системы являются Гузаксойский, Акбулок-Коракутанский, Акташский, Чапкиргокский и Чадакбошинский разломы.

Система 4: Дайками (Кызылтур по Ю.С. Шихину) называется системой разломов и включает резко уменьшающиеся в северо-восточном направлении разломы. В зоне



трещин этого типа встречаются относительно немногочисленные, но интенсивно измененные под влиянием гидротермальных растворов породы.

Вместе с этими разломами встречаются кварцевые, кварц-карбонатные жилы, иногда тонкие линзы (юго-восточный Гузаксойский район). В целом разломы этой группы образуют серию близко расположенных субпараллельных разломов. Такие трещины в грунте наиболее распространены на участках «Дайками», «Родникли» и юго-восточном Гузаксое. Эта система является самой толстой по сравнению с другими.

Система 5 — это система «в блоке». В эту систему входят субпараллельные разломы внутри блоков, ограниченные разломами других систем [2].

Складчатые конструкции.

Геолого-структурное положение Чадакского рудного поля определяется его расположением на западном фланге асимметричной горст-антиклинальной структуры. Его правая часть спускается южным склоном на запад под углом 40° и отмечается выходами известняков (D3-C1), остатков гнездового комплекса (C1-2cj), гранодиоритов сложного комплекса. Крылья антиклинали сложены вулканитами возраста S1-R1, а Урюклинский купол соединяется с ядром сиенит-диоритовых порфиров карабауского комплекса. Основные геолого-структурные элементы района образованы слиянием вулканических тел разных фаций и разрывными разломами. Крупная горстовая антиклиналь, в свою очередь, системой субмеридиональных разломов делится на упорядоченные (последовательные и субпараллельные) горстовые антиклинали и грабен-синклинали.

Левобережье представляет собой грабен-синклиналь. – S1-R2 представляет собой трубчатую тектоническую депрессию (джёлоб) протяженностью 4 км, заполненную вулканитами, ее борта (края) имеют центриклинальное отклонение. Подошва грабена, разделенная на многочисленные субпараллельные блоки, инъецирована (трещинована) породами субвулканической фации. Левобережная грабен-синклиналь прослеживается от левого борта Пирмиробсоя до холмистой части района на юге. Он ограничен линиями разломов Чекиргак и Чадакбоши.

Восточная Джуласойская грабен-синклиналь- расположен в западном блоке рудного поля, который относительно мало изучен. Эта грабен-синклиналь приурочена к Джуласойскому и Джулайтаускому блокам и выполнена вулканитами Болгалинского, Карабауского и Шоробсойского комплексов.

Гузаксойский грабен-синклиналь- считается самой вытянутой структурой месторождения полезных ископаемых (около 6 км). Граничит с Каракутанским и Гузаксойским кварталами, Джуласойским на юге и Кокинсойским на севере. На севере, после Кокинсой, отсутствуют вулканические поля карабауского и шуробсойского комплексов.

Уайтстоун грабен-циклин- Чадакбош - локальная депрессия, ограниченная Меридиональным и Акташским разломами в горст-антиклинальной области:



определяется появлением на лакколите вулканитов S2 (слои молотков, акчинские свиты).

Породы интенсивно изменены, особенно вулканиты акчинской (S2ak) свиты.

Хорст-антиклинальные возвышенности.

Субмеридиональный выступ Чадакбоши ограничен Гузаксойским и Чепкирским разломами и скрыт гранитоидами S2. Ось покрыта вулканитами S2-R1 и опускается к югу. Вообще гидротермальных производных здесь почти нет. Высота Чадакбоши является центральной частью купола Урюкли. Лакколит постепенно погружается под вулканиты S2-R1 в южном направлении.

Структурно он имеет сложное строение и характеризуется тем, что пересечен разломами в северо-западном и широтном направлениях и разделен на несколько блоков.

Джуласойская горстово-антиклинальная структура расположена в западной части горнорудного района. Секция оси состоит из вулканитов S2, а секции крыла - из вулканитов S3 и R1. Это возвышение расположено между Восточно-Джуласойской и Гузаксойской грабен-синклиналями, и перспективы оруденения на этом участке неясны.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ:

1. Рудные месторождения Узбекистана. Гидроингео, Ташкент, 2001 г.
2. Ганиева Е.В., Иванов В.И., Сулейманов М.О., Пирназаров М.М. Перспективы золотоносности Чадакского рудного поля // Тез. докл. конф. "Основные проблемы геологии и развития минерально-сырьевой базы Республики Узбекистан" / Тр. ИМР. - Ташкент, 1997. - С.61-62.