

СТРУКТУРНЫЕ ОСОБЕННОСТИ РУДОВМЕЩАЮЩИХ ПОРОД КЫЗЫЛАЛМАСАЙСКОГО РУДНОГО ПОЛЯ (ҚИЗИЛОЛМАСОЙ РУДА КОНИНИНГ РУДАЛИ ТОҒ ЖИНСЛАРИНИНГ СТРУКТУРАВИЙ ХУСУСИЯТЛАРИ)

Равшанова Нафиса Джумабоевна

магистр ТГТУ им.И.А.Каримов

Тураев Шохрухбек Бахтиёр угли

студент ТГТУ им.И.А.Каримов

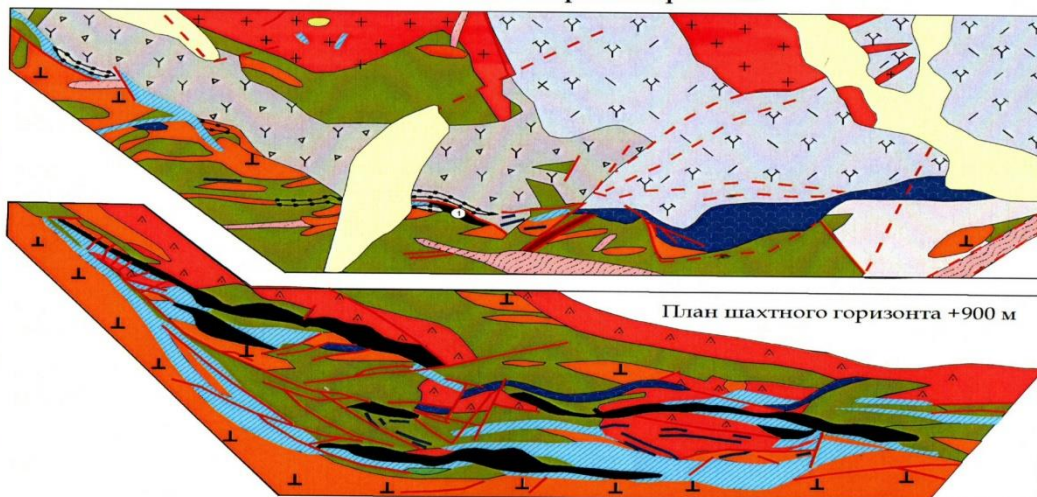
Ключевые слова: структура, грабен, разлом, трещина, гранит, текстура

В региональном плане, месторождение Кызылалма расположено в восточной части Бельтау-Кураминского вулcano-плутонического пояса, который характеризуется широким развитием вулcano-тектонических структур. К одной из таких структур, Шаваз-Дукентскому грабену, к его восточной части приурочено золоторудное месторождение Кызылалма (Графическое приложение 2). Длина грабена в субширотном направлении достигает 40 км, при ширине 10 – 12 км.

Грабен выполнен средне-верхнекарбовыми вулканитами андезито-дацитово́й формации, залегающих на фундаменте сложенным сланцами нижнего силура, вулканитами нижнего девона, известняками среднего палеозоя и гранитоидами среднего карбона.

Грабен осложнен многочисленными продольными и поперечными разломами. С историей его формирования тесно связано образование золоторудных месторождений и многочисленных рудопроявлений правобережья р. Ангрэн, приуроченных к узлам сопряжения с поперечными субмеридиональными тектоническими структурами. В пределах Шаваз-Дукентского грабена выделяются с запада на восток три таких участка, которые рассматриваются как рудные поля: Акчасайское, Кызылалмасайское и Дукентское.

Рис.3.6 Месторождение Кызылалмасай, участок Центральный
Геологическая карта поверхности*



*Условные обозначения на рисунке 3.7

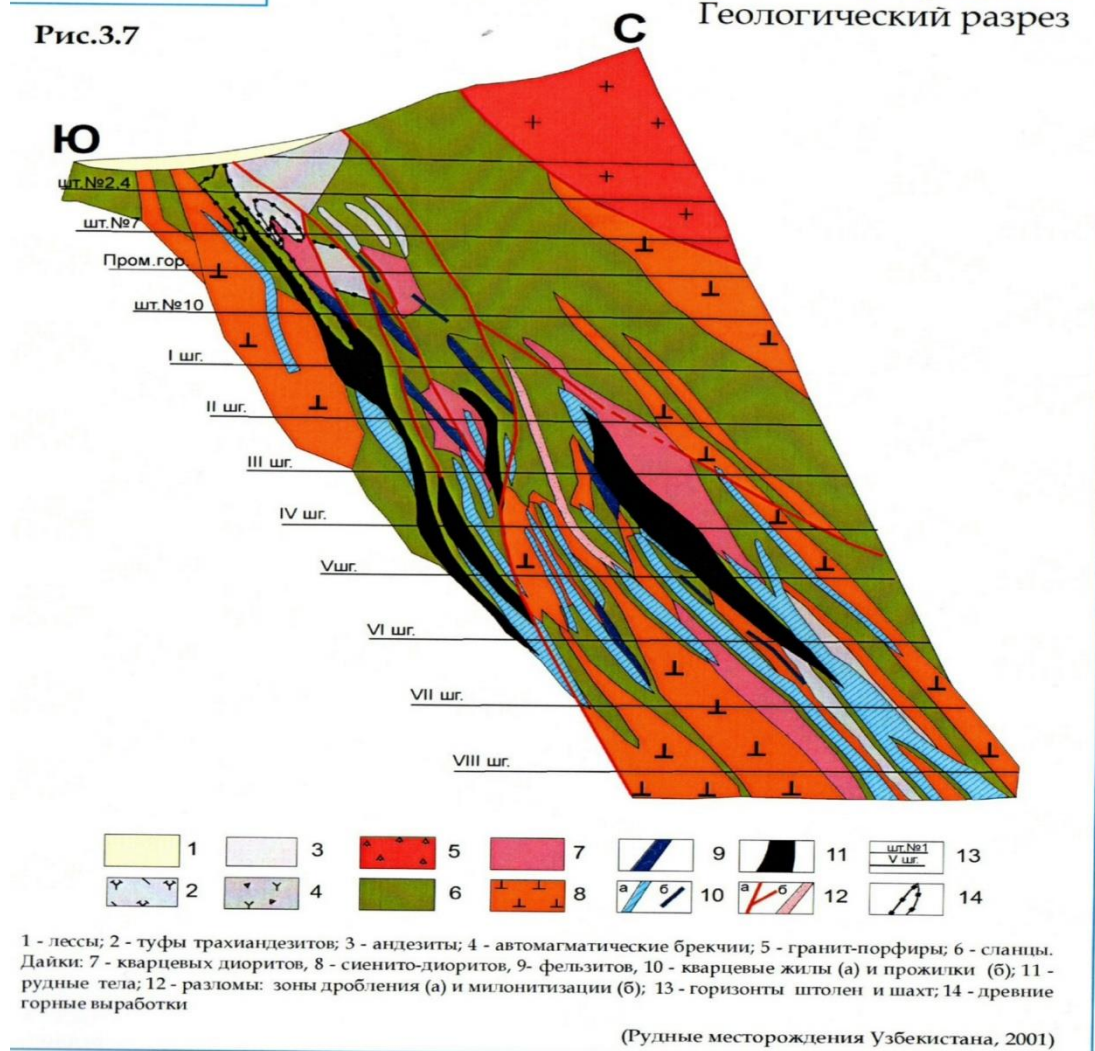
(Рудные месторождения Узбекистана, 2001)



целианит, гессит,
сульфосоли Cu, Ag,
сульфидной ассоциации
и др., что является их

Месторождение Кызылалмасай, участок Центральный Геологический разрез

Рис.3.7



Кызылалмасайское рудное поле с одноименным месторождением приурочено к тектоническому блоку, ограниченному на юге, юго-западе Кызылалмасайским, на юго-востоке Карабауским, на севере Актурпакским разломами. Площадь рудного поля в пределах этого блока составляет 20 кв.км. как и рудное поле, месторождение характеризуется наличием двух структурных этажей и блоковым строением, обусловленным разно ориентированными разрывными тектоническими нарушениями, образующими структурный каркас месторождения.

Кызылалмасайский разлом-это мощная, распространяющаяся на большие глубины ослабленная зона в фундаменте, представленная серией сближенных крупных разрывных нарушений, согласных общей ориентировке разлома, и многочисленными мелкими разно ориентированными (до поперечных) трещинами, трассируемая дайковыми телами, зонами гидро-термально измененных пород, кварцевыми жилами и зонами окварцевания. Протяженность зоны около 6 км. Мощность ее достигает 150 - 250 м. Падение





разлома на север под углами $50 - 60^\circ$ в восточной части и более крутое - $70 - 80^\circ$ северо-западной. В восточной части разлома (в пределах участков Центральный и Междуречье) широко распространены сланцы, часто перемежающиеся с хрупкими порфиритами, чем вероятно объясняется сильная нарушенность, максимальная степень гидротер-мальной проработки, большая мощность зоны и большие масштабы ору-денения. На северо-западном отрезке разлома практически отсутствуют сланцы, преобладают более однородные по крепости порфириты и гра-ниты.

Карабаусский разлом - основная разрывная структура восточной части месторождения, прослеживающаяся на протяжении 5 км от Гош-сайского разлома на юге до Актурпакского на севере. Простирается от субмеридионального в пределах участка Самарчук до северо-восточного на участке Чумаук II и даже субширотного на участке Чумаук I. Углы падения варьируют в пределах от $30 - 40^\circ$ в приповерхностной части до 75° на глубоких уровнях. Структура трассируется серией суб-параллельных разрывов (трещин-смещителей), жилами кварца, зонами окварцевания и других гидротермальных изменений, дайками флюидаль-ных фельзитов, жилоподобными телами взрывчатых брекчий, что осо-бенно характерно для участка Самарчук. Наиболее сложно построена зона разлома на участке Чумаук I, где она выражена серией субпараллельных разрывных нарушений, между которыми развиваются многочисленные поперечные и диагональные к общему восток-северо-восточному направ-лению структуры трещины, обусловившие мелкоблоковое строение зоны разлома с захватом пород фундамента и вышележащих вулканитов. Отно-сительно простое строение Карабаусский разлом имеет в своей средней части в пределах участка Чумаук II. Здесь он выражен обычно дроблением пород и маломощной (2 - 3 м) жилой кварца. В своей приповерхностной части и на средних уровнях Карабаусский разлом служит контактом пород фундамента с перекрывающими их породами вулканогенного чехла и является рудо-носными. Разлом разорван поперечными трещинами с относительными перемещ-ениями в плане до 15 - 25 м. Но по одной из них - разлом широтный ; амплитуда смещения составляет около 400 м.

Гнейсированные граниты - составляют основу древнего фундамента. Они широко распространены на площади месторождения и почти повсеместно выходят на поверхность по обрамлению грабенообразной впадины, заполненной покровными фациями вулканитов, не несущими признаков наличия в них золоторудной минерализации. Вдоль рудо-контролирующих разломов граниты, как и другие породы, подвержены гидротермальным изменениям: окварцеванию, серицитизации, пирити-зации. На участках Самарчук и Чумаук I граниты непосредственно вме-щают промышленное оруденение.



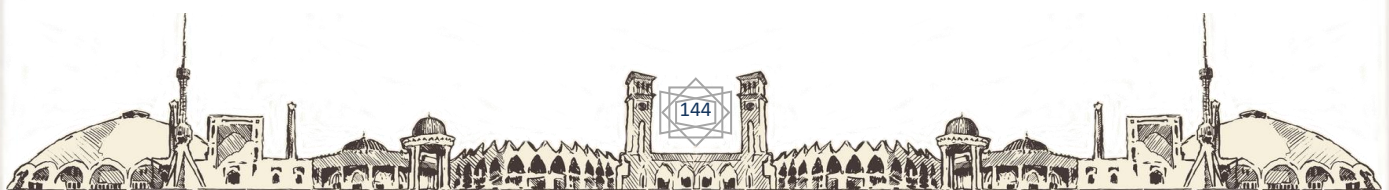


Метаморфические сланцы - образовались из первично магматических пород, слагающих дайки и штоки в гранитах, в результате воздействия процессов динамометаморфизма. Сланцы относятся к числу основных рудовмещающих пород. Особенно широко распространены они на участке Центральный, но встречаются и на других участках в средней и западной части месторождения. Вдоль Кызылалмасайского разлома сланцы окварцованы, серицитизированы, пиритизированы, карбонатизированы, ортоклазитированы, осветлены. Окварцевание как жильно прожилковое, так и по массе породы. Пиритизация отмечается в виде тонкой равномерно рассеянной вкрапленности и развита в сланцах практически повсеместно, в т.ч. на значительном удалении от зоны разлома.

Сиенито-диоритовые порфириды - породы постметаморфического комплекса - широко распространены на участке месторождения. При метасоматозе они утрачивают первоначальный облик и макроскопически трудно диагностируются. Порфириды слагают дайко- и штокообразные тела нередко сложной морфологии с резкими колебаниями мощности от первых метров до 50-100м. Породы часто вмещают оруденение и в пределах рудоносных зон претерпевают изменения: окварцевание, серицитизацию, пиритизацию. При интенсивном окварцевании порода может полностью замещаться кварцем.

Кварцевые диоритовые порфириды - широко распространены на участках Центральный, Междуречье и Самарчук, где прослеживаются в виде цепи дайко- и штокообразных тел в субширотном направлении от Карабаусая на востоке до Кызылалмасая на западе. В пределах рудоносных зон породы изменены - окварцованы, серицитизированы, пиритизированы. Характерной особенностью является наличие фуксита (хромсодержащая разновидность мусковита), встречающегося в виде крупных пластин до 1 см в поперечнике и до 0,5 см толщиной. Окварцевание по массе породы, прожилковое и до образования почти монокварцевых тел. Пирит, кроме обычной тонкорассеянной вкрапленности и микропрожилков, может заполнять миндалины. Порфириды миндалекаменной текстуры с такой редкой формой выделения пирита встречаются только на участке Центральный. Тесная пространственная связь порфиритов с промышленным оруденением, отсутствие их за пределами промышленных участков позволяет предполагать их парагенетическую связь.

Кварцевые сиениты, граносиениты, гранодиориты. В последний период детальной разведки (конец 80-х годов) на месторождении было выявлено глубоко залегающее магматическое тело, сложенное, в основном, указанными породами переменного состава полнокристаллической структуры. Апикальная часть этого интрузива залегает на глубинах 700 - 1000 м. Прослежен он на протяжении 3 км от участка Междуречье до участка Северо-Западный.





ЛИТЕРАТУРА:

- 1) Королев В.А. Структурные типы рудных полей и месторождений средней Азии. М. Недра, 1983.
- 2) Хошжанов К.К. закономерности размещения рудных объектов в Шаваз – Дукентской гребнеобразной вулcano – тектонической структуре // геология и минеральные ресурсы. Таш. 2003г
- 3) Шаякубов Т.Ш, Далимов Т.Н. геология и полезные ископаемые Республики Узбекистан. // Таш. Унив, 1998, 723с.
- 4) Рудные месторождения Узбекистана

