

ЎЗБЕКИСТОН РЕСПУБЛИКАСИ
ОЛИЙ ВА ЎРТА МАХСУС ТАЪЛИМ ВАЗИРЛИГИ
МИРЗО УЛУҒБЕК НОМИДАГИ
ЎЗБЕКИСТОН МИЛЛИЙ УНИВЕРСИТЕТИ



**ЕР ҲАҚИДАГИ ФАНЛАР:
ГЕОЛОГИЯНИНГ ДОЛЗАРБ
МУАММОЛАРИ ЁШ ГЕОЛОГ
ОЛИМЛАР НИГОҲИДА**

Республика илмий-амалий
конференцияси материаллари
Тошкент, 6 апрел

Тошкент - 2019

МУНДАРИЖА
ЯЛПИ МАЖЛИС

| | |
|--|----------|
| 1. Тойчиев Х.А., Султонов П.С., Кушаков А.Р., Атабаев Д.Х., Умаров А.З., Аширов М.Б. Ўзбекистон иқтисодий тараққиётининг янги босқичида Мирзо Улуғбек номидаги Ўзбекистон Миллий университетида геология соҳасини ривожлантириш истиқболлари..... | Бет 5 |
| 2. Н.К.Абдуллаев - магистрант 2-го курса по специальности 5A140901 – Геофизика, поиск и разведка полезных ископаемых геофизическими методами. Научный руководитель доц.к.г.-м.н.Д.Х.Атабаев. Региональные сейсмологические наблюдения МОВЗ вдоль профиля II-II на территории республики Узбекистан..... | 10 |
| 3. С.А.Алибаев - магистрант 2-го курса по специальности 5A141102 – Гидрогеология (подземные воды). Научный руководитель доцент Т.Ж.Мирахмедов. Изменение гидродинамического и гидрохимического состояния подземных вод верхнезарафшанского месторождения по данным мониторинговых исследований..... | 15 |
| 4. М.У.Атакулова - 5A140902 – Сейсмология ва сейсмометрия мутахассилиги 2-курс магистранти. Геофизикавий тадқиқот усуллари кафедраси ўқитувчиси М.А.Абдуллаева. Ўзбекистонда сейсмик кузатувлар тизими..... | 19 |
| 5. А.У.Шолатифов – магистрант 1-го курса по специальности 5A141203 – Минералогия и кристаллография. Научный руководитель к.г.-м.н., доцент К.К.Хошжанова. Геологические особенности и минеральные типы железного оруденения сюреньятинского рудного поля..... | 22 |
| 6. А.Х.Хамраев - 5A311701-Фойдали қазилма конларини кидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар г.м.ф.д. У.Д.Мамарозиқов. Бокча участкасининг геологик тавсифи..... | 27 |
| 7. Д.М.Худайкулов - магистрант 2 курса по специальности 5A140806-Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель проф.Р.Н.Абдуллаев. История представлений о вещественном составе и возрасте Кокпатасской свиты Букантау и её аналогов в Централных Кызылкумах..... | 33 |
| 8. И.З.Холмуродов, У.О.Норбобоев – магистранты 1-ого курса по специальности 5A140901-Геофизика, геофизические исследование поиски и разведки полезных ископаемых. Научный руководитель д.г.-м.н.Ф.Г.Долгополов. Трёхмерные сейсмогеологические модели Чандырской Западно-Кокчинской палеозойских нефте-газоперспективных локальных антиформ..... | 35 |
| 9. А.А.Тўхтамишов - 5A140804 – Минералогия, кристаллография ва петрография мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар проф. в.б. О. Қўшмуродов. Қизилтурук маъдан майдонининг геологик тузилиши..... | 40 |
| 10. А.А.Тўхтамишов - 5A140804 – Минералогия, кристаллография ва петрография мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар проф. в.б. О.Қўшмуродов. Галабулок участкасида олиб борилган ишлар..... | 43 |
| 11. Н.Ш.Зулфқоров - 5A311701-Фойдали қазилмалар геологияси, кидирув ва разведкаси (кон турлари буйича) мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар доцент А.З.Умаров. Қочбулок конининг геологияси..... | 47 |

| | |
|--|-----|
| 12. Д.Ш.Ташпулатова - магистрант 2-го курса по специальности 5A141102 - Гидрогеология (подземные воды). Научный руководитель к-г.-м.н. Т.Э.Мавлянов. Типизация техногенной нагрузки на современном этапе развития горнодобывающего комплекса Ангрен..... | 50 |
| 13. Ш.М.Султонмуродова - бакалавр 4-курса по направлению 5140900-Геофизика, А.Х.Тўхтасинов – преподаватель кафедры Геофизические методы исследований. Петрофизические свойства меловых отложений на примере площади Учтепа..... | 54 |
| 14. С.В.Камагурова - магистрантка 1 курса 5A5140806 - Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель доцент А.Г.Стельмах. Изученность и геологическое строение Сарыбатырской золоторудной зоны..... | 61 |
| 15. А.А.Мағбулов - магистрант 2 курса по специальности 5A140901-Геофизика, поиск и разведка полезных ископаемых геофизическими методами. Научный руководитель д. г.-м. н., профессор Ш.С.Раджабов. Бассейновое моделирование и потенциал нефтегазоносности северного борта Ферганской впадины..... | 65 |
| 16. С.Х.Қодиров - 5A140803-Геокимё, фойдали қазилмаларни кидиришнинг геокимёвий усуллари мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар доцент А.З.Умаров. Қолмақир маъданли майдонининг геологик тузилиши ва хусусиятлари..... | 71 |
| 17. С.Х.Қодиров - 5A140803 - Геокимё, фойдали қазилмаларни кидиришнинг геокимёвий усуллари мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар доцент А.З.Умаров. Қолмақир мис порфир конининг маъдандорлиги ва минералогик таркиби..... | 75 |
| 18. Т.Д. Сарбаев - магистрант 2-го курса по специальности 5A140803 - Геохимия, геохимические методы поисков месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель доцент С.М.Колоскова. Петрохимические особенности и геохимическая специализация гранитоидов алтынтауского интрузива..... | 78 |
| 19. Ж.Ф.Рахматуллаев - 5A140801-Умумий ва худудий геология мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар доц. М.Б.Аширов. Янги Довон кони маъдан таналарини камровчи тоғ жинсларининг стратиграфик хусусиятлари..... | 85 |
| 20. Д.Р.Рахимов - магистрант 1-го курса по специальности 5A141201-Геохимия, геохимические методы поисков месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель доцент И.Н.Ганиев. Основные минерало-геохимической особенности медно-висмут-вольфрамового оруденения узумлекской площади..... | 91 |
| 21. Ш.М.Расулов - магистрант 2-го курса по специальности 5A140804-Минералогия, кристаллография, петрография. Научный руководитель доцент И.Н.Ганиев. Породообразующие минералы рудопроявления Караунгур..... | 96 |
| 22. Ш.М.Расулов - магистрант 2-го курса по специальности 5A140804-Минералогия, кристаллография, петрография. Научный руководитель доцент И.Н.Ганиев. Распределение основных и попутных компонентов в породах и рудных концентратах участка Караунгур..... | 102 |

46. И.И.Ядгаров - 5A140901 – Геофизика, фойдали қазилмаларни қидиришнинг геофизик усуллари мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар т.ф.н.А.Ш.Закиров. Сурхондарё ботиклигида палеоген даври ётқизикларининг нефтгаздорлиги..... 223
47. Ш.Р.Зиябов - 5A140901 – Геофизика, фойдали қазилмаларни қидиришнинг геофизик усуллари мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар г.м.ф.н. А.Х.Ибрагимов. Магнитометрик башоратлаш станциялардан олинган бирламчи маълумотларни зилзилаларни аниқлашда фойдаланишнинг ўзига хос хусусиятлари..... 227
48. А.Б.Юсупов - 5A311701- Фойдали қазилма конлари геологияси, қидирув ва разведкаси мутахассислиги 1 - курс магистранти. Илмий раҳбар г.-м. ф.н, проф. Р.И.Конеев. “Широтний” майдонидаги жинс ва маъданларнинг минералогик таркиби..... 232
49. Ш.У.Бердакова - магистрант 2-го курса по специальности 5A140806 – Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель д.г.-м.н.,и.о.проф.П.С.Султонов. Исторический очерк геологических исследований гор Ауминзатау и степень их изученности..... 237
50. Ш.У.Бердакова - магистрант 2 курса по специальности 5A140806 – Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель д.г.-м.н.,и.о.проф.П.С.Султонов. Результаты изучения вещественного состава месторождения “Песчаное” (Центральные Кызылкумы)... 241
51. Н.С.Бегалиев - 5A141102-Гидрогеология мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар т.ф.н.доцент Т.Д.Мирахмедов. Ауминзатао ҳудудининг магматизми ва фойдали қазилмалари..... 248
52. Н.С.Бегалиев - 5A141102-Гидрогеология мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар т.ф.н. Т.Д.Мирахмедов. Марказий Қизилқум ҳавзасининг гидрогеологик шароити 251
53. Т.М.Умаров - магистрант 2-го курса по специальности 5A141102 - Гидрогеология (подземные воды). Научный руководитель т.ф.н, доцент Т.Д.Мирахмедов. Анализ и оценка гидродинамического состояния подземных вод Чирчик-Келесского месторождения Приташкентского гидрогеологического района..... 255
54. Т.М.Умаров - магистрант 2-го курса по специальности 5A141102 - Гидрогеология (подземные воды). Научный руководитель т.ф.н, доцент Т.Д.Мирахмедов. Гидрогеологические условия Приташкентского гидрогеологического района..... 258
55. Д.М.Худайкулов - магистрант 2 курса по специальности 5A140806 – Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых. Научный руководитель проф.Р.Н.Абдуллаев. Тектонические особенности кокпатавского рудного района..... 262
56. Х.А.Бобоёров - 5A140806 – Геологик съёмка ва фойдали қазилмалар конларини қидириш мутахассислиги 1- курс магистранти.Илмий раҳбар г.м.ф.н.доцент М.Б.Аширов. Қизилтурук маъданли майдонининг геологик тузилиши (Чақил – калон)..... 273
57. Ли Цян - магистрант 2-го курса по специальности 5A140801 - Общая и региональная геология. Научный руководитель д.г.-м.н.,проф.Х.А.Тойчиев. Геологические особенности распространения лёссов и лёссовых пород Лёссового плато Китая..... 273

58. Ли Цян - магистрант 2-го курса 5A140801 - Общая и региональная геология. Научный руководитель д.г.-м.н.,проф.Х.А.Тойчиев. Генезис лёссов и основные факторы, влияющие на их формирование в Лёссовом плато Китая..... 278
58. А.Х.Хамраев - 5A311701-Фойдали қазилма конларини қидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар г.м.ф.д.У.Д.Мамарозиков. Хондиза маъданли майдони Боқча участкасининг геологик ўрганилиш тарихи..... 282
59. Н.Ш.Зулфиковров - 5A311701-Фойдали қазилма конларини қидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-босқич магистранти. Илмий раҳбар г.м.ф.н.доцент А.З.Умаров. Қочбулоқ конининг генезиси ва минераллар ассоциацияси..... 287

хребта Сюреньгата, в контакте интрузива и известняково-доломитовых пород среднего-верхнего девона, на высотах 1500-1884 м. Осадочные породы контактово изменены, превращены в бруситы (содержание брусита до 30%), скарнированы (скарны хондродитовые, шпинелево-диопсидовые и диопсидовые). По ним развиваются известковые скарны (гранат-пироксеновые) и эпидозиты.

Рудные тела локализуются в магнезиальных скарнах, в зонах субмежпластовых срывов, и фиксируются магнитной аномалией интенсивностью от 100 до 7000 гамм. Выделены рудное тело № 1 и рудная залежь из трех ярусно расположенных рудных тел (№ 2 – верхнее, № 3 – среднее, № 4 – нижнее).

Рудное тело № 1 – в доломитах каратагатинской свиты фаменского возраста, превращенных в диопсидовые скарны. По магнитометрии это пластообразная залежь, площадь ее проекции на горизонтальную плоскость – 173760 м², средняя мощность – 14,83 м. Подсечено тремя скважинами. Рудное тело № 2 установлено двумя скважинами, размещается в диопсидовых скарнах, имеет протяженность 330 м при средней мощности 15,33 м. Рудное тело № 3 подсечено тремя скважинами, имеет протяженность более 330 м при мощности 15,6 м. Рудное тело № 4 выявлено одной скважиной, его протяженность не определена, мощность – 2,88 м.

Руды Западного участка магнетитовые с примесью пирита, халькопирита, висмутина, среднее содержание железа 38,54%, меди – 0,1%, кобальта – 0,002%, висмута – 0,005%. Прогнозные ресурсы участка – 15 млн. тонн железной руды.

Участок Восточный расположен в карбонатном блоке среди гранитоидов, в Центральной части хребта. Карбонатные породы (доломиты каратагатинской свиты фаменского яруса верхнего девона и известняки верхнего турне) скарнированы. По составу скарны аналогичны таковым на Западном участке, отличаясь более широким развитием хондродитовых разностей и меньшим присутствием известковых скарнов.

На скарново-магнетитовый тип оруденения выделена перспективная Северо-западная площадь, примыкающая с севера к Западному участку, с прогнозными ресурсами по категории P₂ – 30 млн. т руды.

Кварц-гематитовый тип оруденения представлен рудопроявлениями Турткара и Акберды, приуроченными к зоне Железного разлома. Отмечено, что зона разлома состоит из серии трещин с кварцевыми жилами, размещающимися среди карбонатных пород и гранитоидов, при этом граница жил с карбонатными породами фиксируется железной шляпой размером 200х40 м.

В южной части участка Турткара прослежена зона протяженностью 200-250 м и мощностью до 25 м с развитием брекчирования, окварцевания

и лимонитизации. На отдельных участках зона представлена гематит-гетитовой брекчией с содержаниями железа от 24,15 до 31,63%.

В северной части участка, вдоль зоны Железного разлома, отмечаются кварц-лимонитовые, кварц-карбонат-лимонитовые брекчии, на отдельных участках переходящие в гематитовые рудные тела с содержанием железа до 25%. Мощность отдельных брекчированных зон 5-7 м, суммарная их мощность около 100 м.

Рудопроявление Акберды приурочено к северо-западному экзоконтакту Сюреньгатинского интрузива и представлено мощным блоком интенсивно скарнированных пород предположительно раннекаменноугольного возраста. Скарны – гранатовые, с наложением эпидота, кварца, хлорита и железной слюдки. Рудные тела залегают в скарнах, имеют линзовидную форму и крутое падение. Содержания железа – 15,09-25,55%. Оруденение описываемого типа имеет апоскарновый наложенный характер, в отличие от сопутствующего, с которым связаны залежи магнетитовых руд на участках Западный и Восточный.

На рудопроявлении Акберды предполагается наличие скарново-магнетитовой залежи в подошве гранитоидов, на контакте с доломитовой толщей фамена. Прогнозные ресурсы Акбердынской площади по категории P₂ составляют 30 млн. т руды. Общие прогнозные ресурсы категории P₂ скарново-магнетитового типа на Сюреньгатинском рудном поле – 90 млн. т.

На восточном контакте карбонатного блока с гранодиоритами и на участке Ляйлякхона зафиксированы магнитные аномалии. Единичной скважиной в интервале 238-240 м вскрыта зона дробления с редкими обломками магнетита. Возможно, дальнейшее изучение этих аномалий расширит перспективы железных руд в горах Сюреньгата.

Литература

1. Рудные месторождения Узбекистана. Ташкент, 2001г.
2. Крикунова Л.М. и др. «Геолого-промышленные типы железных руд Узбекистана». Ташкент, 2012г.
3. Крикунова Л.М., Титова А.П., Ушаков В.Н. Геолого-генетические типы месторождений железа Узбекистана // Тр. Междунар. науч.-практ. конф. «Проблемы рудных месторождений и повышения эффективности ГРП». - Т.: ИМР, 2003. - С. 289-291.

БОҚЧА УЧАСТКАСИНИНГ ГЕОЛОГИК ТАВСИФИ

А.Х.Хамраев, 5А311701-Фойдали қазилма конларини қидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-курс магистранти. Илмий раҳбар
г.м.ф.д. У.Д. Мамарозиқов

Геологик худудлаш бўйича Хондиза маъдан майдони Бойсун структуравий-формацион зонасининг шарқий қисмида, Хўжахаркан синклинали худудида жойлашган. Худуднинг шаклланиши геологик

тараққиётнинг узоқ чўзилган муддатларида бўлиб ўтади ва унинг тузилишида кембрийдан то мезокайнозойгача бўлган метаморфик, чўкинди, вулканоген ва магматикжинслар иштирок этган.

Хондиза маъданли майдонида пойдеворнинг кембрийга хос кристаллик жинслари кенг тарқалишга эга, ва улар тошқўмирнинг вулканоген-чўкинди қалин қатламлари ва мезо-кайнозойнинг терриген ҳосилалари билан қайта ёпилган.

Э.Д. Безуглов, А.Г.Кислицин ва бошқаларнинг 1966-1967 йиллардаги 1:50000 масштабда давлат геологик тасвирга олиш ҳамда 1986-1993 йилларда (О.Н.Никитина ва б.) бажарилган Жанубий Ўзбекистон худудларининг 1:50000 масштабдаги давлат геологик харитасига ишчи таянч легендаси материалларини маълумотларига кўра худудни геологик тузилишида тошқўмир, триас, юра, бўр, палеоген, неоген ва тўртламчи даврлар ёшларидаги чўкинди ётқизиклар иштирок этадилар[1].

Стратиграфияси

Кесимнинг асосини куйи тошқўмир ёшидаги вахшивор свитасининг палеозой ётқизиклари ташкил этади. Уларга ювилишлар билан юра даври ётқизиклари ётади. Улар ишлар лойихаланилаётган майдон худудларидан ташқарида ривожланган. Триас даври ётқизиклари чегараланган тарқалишга эга ва палеозойнинг ювилган юзасини анчагина пастқамликларида эпизодик кўринишларда учрайди.

Юра даври ётқизиклари лойихаланаётган майдонларда кенг тарқалишларга эга. Илгари утказилган ишларни маълумотларига кўра, юра даврида 2 та ярус ва 9 та свиталар ажратилган: санжар, гуруд, дегибодом, бойсун; кўхитанг сериясида -зармас, тўполанг свиталари. Бўлинмаларнинг ёшларини асословчи флоралар мажмуаси стратиграфик устунда келтирилган.

Триас даври

рэт ярус-юра даври тоар ярус. Санжар свитасини эрта ост ярус T_3
– J_{1sn} .

Бурчак номослигида рэт ярусининг нураш кобикларида, триас даври ётқизикларини хонақа свитасига, палеозой ва протерозой ётқизикларига ётади. Стратиграфик номосликда куйи-ўрта гуруд свиталари билан қайта ёпилган.

Ола-була рангли ва кул ранг кумтошлар, аргилитлар, бокситларнинг линзаси, бокситсимон жинслар, анкерит-сидеритлар ва конгломератлардан ташкил топган. Қалинлиги 150м.гача.

Юра даври.

Эрта тоар-аален-, ўрта байос.

Гуруд свитаси – $J_{1-2} gr$ (кўмир таркибли).

Стратиграфик номосликда санжар свитасига ётади, мос ҳолда ёки маҳаллий номосликда дегибодом свитаси билан қайта ёпилган. Конгломератлар ва гравелитларни линзалари бўлган кумтошлардан, кўмир

қатламлари бўлган алевролитлар ва аргилитлардан тузилган. Умумий қалиниги 350 м.

Дегибодом свитаси – J_2dg .

Гуруд свитасига мос ёки ювилишлар билан ётади, ювилишлар билан бойсун свитаси қайта ёпади. Чиганокларни линзалари бўлган алевролитлар, кумтошлардан, гравелит ва аргелитлардан таркиб топган. Қалинлиги 260 м.⁹

Кечки бат ярус. Бойсун свитаси – J_2bs .

Дегибодом свитасига мос ҳолда ёки тўпаланг свитасига номосликда ётади. Мергеллар, охақтошлар, аргилитлар ва кумтошлардан иборат. Қалинлиги 300 м.

Эрта киммеридж ярус. Эрта, ўрта титон ярус

Говурдоқ свиталар серияси – J_3gr .

Фациал жихатдан ўзаро ўтувчан бўлган гардара (эрта киммеридж), илолик (эрта, ўрта титон) свиталарни ўз таркибига киритади. Серияни қалинлиги 38 дан 1260 м.гача ораликларда тебраниб туради. У гипслардан тузилган, таркибида гипс-ангидритлар ва ангидритлар мавжуд бўлиб, улар орасида охақтошлар, доломитлар ва алевролитларни қатламчалари иштирок этади. Кесимни юқори қисмларида кумтош ва гипсларни линзалари бўлган қизил рангли алевролитлар ва аргилитлар тараққий этган

Эрта киммеридж ярус, Гардара свитаси – J_3grd .

Ангидритлар, гипслар, охақтошлар, доломитлар ва алевролитлар, кумтошлар линзаларнинг қайта қатламлашиб келувчи пачкасида тузилган. Курек свитасига мос ётади. Сирпанувчи контактлар билан илолик свитаси билан қайта ёпилган. Қалинлиги 150м.гача.

Эрта, ўрта титон ярус, Илолик свитаси – J_3il .

Қизил рангли, гипслашган алевролитлар ва аргилитлардан, доломитларни қатламлари бўлган ангидритлардан, калий ва магнийли тузларнинг уюмлари бўлган охақтошлардан таркиб топган. Сирпанувчи контакт билан гардара свитасига мосликда ётади. Қалинлиги 65 м.гача.

Бўр – даври

Бирлаштирилган эрта, ўрта, ва кечки бўлимлар. Альп ва титон яруслари. Кумтошлар, охақтошлар ва охақтош-чиганоклар қатламчалари бўлган кучсиз охақлашган, кул ранг глиналар, алевролитлар билан тақдим этилган. Қалинлиги 90м.гача

Палеоген даври(эоцен).

Бирлаштирилган боғчасарой, симферопол, бодрак ва альмин яруслари. Алевролитлар, аргилитлардан тузилган, таркибида кумтошлар, охақтошлар, брекчия, мергеллар, ёнувчи сланецлар қатламлари иштирок этадилар. Қалинлиги 240 м.гача.

Неоген даври(миоцен).

Ўрта, кечки миоцен. Бирлаштирилган хингоу, бальджуан свиталари. Эоценни жинсларига номосликда, ювилишлар билан ётади. Қўнғиррангли

ва кул рангли алевролитлар, глиналар, қумтошлар билан тақдим этилган, асосида гравелитлар ётади. Қалинлиги 280 м.гача

Тўртламчи давр ётқизиқлари, табақалаштирилмаган(Q).

Қалинликлари 10 м.гача бўлган коллювиал, делювиал-коллювиал, делювиал-пролювиал, элювиал-делювиал шағалтошли-супесчаниклар, харсангатопшли-шағалтошли ва палахасали ҳосилалар билан тақдим этилган. Район худудларида ва унинг бўлақларида, водийларни ўрта тўртламчи ён бағирларида тараққий этган. Кўпинча тупроқ остида қолган. Юқори тўртламчи ва замонавий сойликлар билан кесиб ташланган.

Магматизм

1:5000 масштабдаги геологик тасвирга олиш (А.Г.Шмелев, 1970) маълумотларига асосан Хондиза маъданли майдони худудларида интрузив ва субвулканик жинслар ажратилган ва бу кейинги геологик ҳисоботларида ўзининг ифодасини топган, магматизмнинг схемаси тузилган. Ҳозирги пайтда, янги маълумотларни пайдо бўлиши билан боғлиқ, Жанубий-Ғарбий Хисорнинг магматизмини умумий схемаси муҳим даражадаги ўзгаришларга учради (А.Г.Шмелев, 1973й.; Э.Д.Безуглов, 1980й.; З.А.Юдалевич, 1981й.).

Маъдан майдонида интрузив бўлган каледон тектоник-магматик циклар орасида қуйидагилар ажратилган: кембрийга хос ангосой комплекси (амфиболитлар — λCa ва гранит-гнейслари - γCa) ва девонга хос сурхон интрузив комплекси (иккислюдали ва биотитли гранитлар - γDs).

Герцин тектоник-магматик цикл ўрганилаётган худудда бир неча магматик комплекслар билан тақдим этилган. Циклнинг эрта босқичи қуйи тошқўмир ва қуйи-эрта тошқўмир субвулканик комплексларни ва ушбу тектоник магматик комплекснинг эрта бошқир (танхоз) интрузив-вулканик комплексини ўз ичига киритади. Кечки босқич перм (поджур) интрузив комплекси билан намоён бўлган.

Қуйи субвулканик комплекс кварцли ва кварц-дала шпатли риолит порфирлар (λC_1) ва дала шпатли дацит-порфирлар (αC_1) ҳамда гранит-порфирларни гипабиссал интрузиялари билан тақдим этилган. Улар фақат қуйи кембрий ва қуйи тошқўмир ётқизиқлари тараққий этган майдонлардагина тик бўлган, қалин ва қисқа дайкалар ва мос ётувчи таналар кўринишида кенг тарқалган. Риолитлар ва дацитлар орасида секин-аста ўтишлар, баъзан аниқ контактлар аниқланган. Риолитли порфирлар маълум даражаларда кварцлашган ва серицитлашган, ҳамда сульфид хол-холликларини ўз таркибига киритган.

Қуйи - ўрта тошқўмир субвулканик ҳосилалар маъдан майдонининг марказий, шимолий, камроқ даражада шарқий қисмларида, муҳим даражада устунсимон таналар кўринишидаги андезитодацитли порфиритлар билан тақдим этилган. Таналарни устунсимон шакллари

андезит-дацитли порфиритлардаги устунсимон алохидаликлар ва, шунингдек тоғ-иншоотлар ва бурғилаш қудуқлари билан тасдиқланган.

Танхазии магматик комплекси бир қанча устунсимон ва субмосликдаги габбро массивлар ёки дайкаларини ҳосил қиладилар, юқоридагилар каби маъдан даласининг шимолий ва шарқий қисмларида тарқалишларга эга.

Поджур интрузив комплекси бутун маъданли майдон бўйлаб ҳар жойда тарқалган ва диабазлар ҳамда диабазли порфиритлар ($\beta\text{-}\mu\text{Pp}$), сиенит-диоритлар (εdPp) дайкалари билан тақдим этилган. Сиенит-диоритлар, анча қалин (30-40м) бўлган дайкаларнинг қаварикларида кварцли диоритлар кўринишини оладилар, зальбандларида эса кўпинча кварцли сиенит-диоритларга ўтиб кетадилар. Бу жинслар, одатда, асосий массасини ва порфирли хол-холликларининг парчаланишлари билан автоматоморфлашган.

Жанубий-Тяньшан интрузив комплекси маъдан даласи худудларида лампрофирларнинг ($x\text{T}_2\text{-}j\text{t}$) кўпгина дайкалари билан тақдим этилган, улар кўпинча шимолий-шарқий йўналишларга эга ва барча палеозой ётқизиқларини ёриб чиқадиладар. Улар баъзан ёрувчи бузилишларни ўрнини тўлдирадилар ва баён этилаётган худудни ривожланишини ороген этапини яқунловчи интрузияси бўлиб ҳисобланадилар [1].

Тектоника

Хондиза маъданли майдони Жанубий-Ғарбий Хисорнинг Бойсун структуравий -формацион зонаси худудларига жойлашган. Ушбу зонани, «Тяньшан ва антиТяньшан» йўналишлардаги чуқурлашган ёриқларнинг фаол таъсирида тараққий этган вулканоген туридаги иккиламчи геосинклинал (Г.А.Твалчрепидзе, 1978.), сифатида кўриб чиқиш мумкин. Чуқурлашган ёриқлар зонасининг кесишиш бурчаклари актив вулканик фаолиятнинг ва жадал равишдаги эгилишларнинг маркази бўлиб хизмат қилган (Н.Н.Биндeman, 1981.). Хондиза маъданли майдони ўзида шимолий-ғарбий йўналишда чўзилган ва вулканик курилмалар билан мураккаблашган депрессияни тақдим этувчи, шу номдаги вулканик-тектоник структурага мансуб. Маъданли майдоннинг структураси каледон, герцин ва альп тектоник цикллари давомида шаклланган.

Каледон тектоник цикли структуралари. Каледон тектоникасини элементлари анча кечки тектоник харақатларни юкланишлари билан анча ёмон расшифровкаланади (ойдинлаштирилади). Калидонни энг муҳим структураси бўлиб, метаморфик комплексдаги бурмалар ҳисобланади. Унинг қанотларини қамровлари 350-400м.га етади. Баъзан унча катта бўлмаган изоклинал бурмалар ва гнейслар ва сланецларнинг хар жойлари гофрировкалашишлари учрайди [2].

Герцин тектоник циклини структуралари. Хондиза маъданли майдонининг тузилиши биринчи тартибдаги герцин структураларини

уйғунланишишлари билан аниқланади: шимолий-ғарбга йўналган Хожажарскон палеовулканик синклинал ва уни ўқ қисмини мураккаблаштирувчи жерло ва жерло олди фациясига мансуб риолитлардан тузилган, Э.Д.Безуглов (1980 й.) томонидан ажратилган Чорнова вулканик-гумбазли структура билан уйғунланишишларида аниқланади. Хожажарскон синклинали ўзида мураккаб бўлган ассиметрик бурмани мужассам этади, уни шимолий-шарқий қаноти 25-35°, жанубий-ғарбийси эса — 30°-35° ётиш бурчагига эга; бунда чуқур горизонтларда қанотларни тикликлари кескин катталашади. Хожажарскон синклиналини ташкил этувчилари бўлиб иккинчи тартибдаги бўйлама бурмалар ҳисобланади: Новасой, Чорнова антиклиналлари ва улар билан туташган Чинорсой, Сибок ва Гуруд синклиналлари. Новасой антиклинали мураккаб ассиметрик тузилишга эга. Уни ўқ юзаси жанубга қараб нишабланган. Шимолий қаноти шимолга қараб қия ётади, жанубийси- орқага ташланган (тўнкарилган) ва анча майда флексуралар ҳамда изоклинал бурмалар билан мураккабланган. Новасой участкаси худудларида, унга ўхшаш бўлган мураккаб тузилишга Чинорсой синклинали ҳам эга. Бурмани тузилиши, кўринишидан, шу билан шартлашганки, у қия сурилманинг Новасой ёриги билан туташиларида жойлашган. Ушбу гуруҳдаги қолган бурмалар, худди шундай тарзда кесишувчи ва бўйлама ёриқлар билан мураккабланган, аммо оддий шаклларга эга. Фақат Чорнова антиклиналини шимолий-шарқий қанотида ётиш бурчаклари 70°-80° шимолий румбларда бўлган йирик, тик бўлган флексура кузатилади. Бурмаларнинг чўзилишлари кенгликлари 800м. бўлганда икки километрдан ортик. Чинорсой ва Новасой бурмалари Сурхонтов антиклиналини жанубий-шарқий қанотида, уларни ўқи жанубга қараб тик бурилишларда кузатилади.

Альп тектоник циклининг структуралари. Альп этапида йирик, регионал бўлган, субмеридионал йўналишидаги Сурхонтов антиклинали шаклланган. Уни ядросида тошқўмир ётқизиклари очилиб чиққан, қанотлари эса юра даврийинг чўкиндиларидан тузилган. Антиклинал ўқи жанубий-ғарбий йўналишда чўкиб боради. Юра даври ётқизикларида ғарбий қанот нишаб бўлиб, ётиш бурчаклари 15°-20°, шарқий қанотларда жинсларни ётиш бурчаклари кескин бурилади ва жойларда 60°-70° етади. Қанотни мураккаблаштирувчи анча юқори тартибдаги бурмалар жуда кам аниқланган ва ёриқ олдига хос тавсифга эга. Сурхонтов антиклиналининг ассиметрик тузилишлари тошқўмир ётқизикларининг ётишларида ўз аксини топган: агар ғарбий қанотда Хожажарскон синклиналини ўқи шимолий-ғарбга қараб ботиб борса, унда антиклиналининг шарқий қанотида жинсларни тик бўлган (50°-70°), гоҳида тўнкарилган ётишлари кузатилади [3].

Хулоса

Мақолада келтирилган маълумотларга асосланиб, шуни хулоса қилиш мумкинки, Боқча участкасида тарқалган жирслар асосан триас, юра, бўр, палеоген, неоген даврларига тааллуқли. Бу даврлар орасида юра ва бўр даврлари анчагина салмоқли бўлиб, худуддаги фойдали қазилмага бой ҳисобланган истиқболли майдонлар ҳам айнан шу давр ётқизиклар билан боғлиқ. Бу худуддаги тектоник жараёнлар каледон, гертсен ва альп тектоник-магматик циклиларида юз берган.

Фойдаланилган адабиётлар рўйхати

1. Безуглов Э.Д., Кислицин А.Г. Отчет о результатах геолого-съёмочных работ м-ба 1:50000 в 1966-1968 г.г. Фонды Кашкадарьинской ГРЭ, 1970 г.
2. П.В.Панкратьев, Ю.В.Михайлова Кольчеданно-полиметаллическое орудение южного Узбекистана. Ташкент, фан, 1971й.
3. И.М.Голованов Рудные месторождения Узбекистана Ташкент, фан, 2001й.

ИСТОРИЯ ПРЕДСТАВЛЕНИЙ О ВЕЩЕСТВЕННОМ СОСТАВЕ И ВОЗРАСТЕ КОКПАТАССКОЙ СВИТЫ БУКАНТАУ И ЕЁ АНАЛОГОВ В ЦЕНТРАЛЬНЫХ КЫЗЫЛКУМАХ

Д.М. Худайкулов, магистрант 2-го курса по специальности «Геологическая съёмка и поиск месторождений полезных ископаемых» Научный руководитель проф.Р.Н.Абдуллаев

Кокпатасская свита как самостоятельная стратиграфическая единица выделена в южной части Букантау С. А. Кушнарем в 1940 г. Возраст свиты определялся как ранне силурийский.

В конце 50 - годов 20 столетия группа Ленинградских учёных под руководством профессора Ю.А. Лихачева обобщив данные предыдущих исследователей и на основании собранных собственных материалов разработала общую для всего Кызылкумского региона региональную схему расчленения палеозойских отложений и в том числе для гор Букантау. В пределах горного массива Букантау образованных Кокпатасской свиты условно были отнесены к ордовику, а залегающие выше отложения Коксайской свиты к нижнему силуру. Было выяснено, что в разрезе Кокпатасской свиты преобладают в основном чёрные, серые и светло-серые, преимущественно полосчатые кварциты. Реже встречаются прослои кордирито-кремнистых, кремнисто-слюдистых сланцев, яшмовидных пород, мраморизованных доломитов и известняков, кварцевых песчаников и алев-ролитов. В нижней части разреза встречаются эпидотизированные вулканы основного состава

протяжении продолжительного геологического времени особых окончательных свойств лёссов.

5. Специфическая направленность неотектонических движений, способствовавшая непрерывному накоплению тонкообломочного материала и сносу его из области разрушения горных кряжей в область накопления и лёссового преобразования.

6. Характерная палеогеографическая и орографическая обстановка на территории областей образования первичных осадков лёссовой толщи, определявшая непрерывное поступление и накопление первичного материала не на всей площади современного Лёссового плато, а в отдельных полуизолированных широких депрессиях и на пологих предгорных склонах.

Литература

1. Лысенко М. П. Лёссовые породы. (Состав и инженерно-геологические особенности). Л.: Недра, 1978, 208 с.
2. Huang CC, Li WT (eds) China's Loess Plateau. China Popular Science Press, Beijing, 1987. pp 78-83 (in Chinese).

ХОНДИЗА МАЪДАНЛИ МАЙДОНИ БОҚЧА УЧАСТКАСИНING ГЕОЛОГИК ЎРГАНИЛИШ ТАРИХИ А.Х.Хамраев - 5А311701-Фойдали қазилма конларини қидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-босқич магистранти. Илмий раҳбар г.м.ф.д.У.Д.Мамарозиқов

Калит сўзлар: Хондиза маъданли майдони, боқча участкаси геологияси, полиметалли маъданлашув, олтин ва кумуш ихтисослашуви.

Хондиза маъданли майдони Боқча участкаси Хисор тизмасининг жанубий-ғарбий ён-бағрида жойлашган бўлиб, ушбу ҳудуд геологик жихатдан саноатбоп ҳудудлардан бири ҳисобланади, шунинг билан биргабир қатор фойдали қазилмаларга истиқболли минтақа сифатида баҳоланган. Ўтказилган геологик тадқиқот ишларнинг салмоқли қисми минтақанинг полиметаллга ва олтинга бўлган истиқболлини баҳолашга қаратилган. Ҳозирги кунда ушбу тадқиқот ишлари давом эттирилмоқда.

Хондиза маъданли майдонининг стратиграфияси, магматизми ҳамда геологик тузилиши ўтган асрнинг бошларида олиб борилган.

Ҳудуднинг геологиясини ўрганишда В.А.Вахромеев, А.В. Пейве, Н.П.Херасков, И.Е. Губин, Г.С.Чикризов, Х.В.Рискина, Е.А.Репман, Е.М.Головин ва бошқаларни ҳиссаси катта. Майдонда бир вақтнинг ўзида олтинга нисбатан геологик тасвирга олиш ишлари олиб борилган.

Е.М.Головин томонидан 1938-1942 йилларда 1:200000 миқёсдаги геологик тасвирга олиш, излаш ишлари олиб борилган ва палеозойгача бўлган ҳосилалар тўғрисида маълумот берилган. Олинган маълумотлар

асосида Бештахта дарёсининг водийсидаги аллювий ётқиқликларидан олинган шликда майда ўчамли, пластина шаклидаги олтин борлиги аниқланган. Олтиннинг асосий манбааси қаерда эканлиги тўғрисидаги аниқ маълумот берилмаган.

1957 йилда Қашқадарё ГҚЭнинг Сурхонтов партияси (Э.Д.Шмулевич в.б. 1960) Сурхонтов тоғларида 1:25000 масштабда излаш ишларини ўтказган, ва бу билан Хондиза маъдан майдонини геологик ўрганишга асос солинган.

1957 йилда Қашқадарё ГҚЭ “Сурхонтов партияси” (А.Д.Шмулевич ва бошқалар), Сурхонтов тоғларида 1:25000 масштабдаги қидирув ишларини олиб борган ва Хондиза маъдан майдонини ўрганишни бошлаган. Бу ишлар натижасида қуйи тошқўмир даврига қарашли баъзи бир горизонтларнинг ёши аниқланган ва ҳудуднинг тектоникаси ҳақида маълумотлар тўпланган. Хондиза маъдан майдонида қуйи карбон “карбонат кремнийли” горизонтида полиметалл минерализацияси (Pb-Zn) аниқланган ва Ёнғоқли олтин маъдан нишонаси аниқланган.

Хондиза кони 1958-1960 йилларда В. М. Бирюков ва Т.Ш. Шоёқубовлартомонидан очилган.

1958-1960 йилларда Жиззах Геологик экспедициясининг Сайроб ва жанубий Ҳисор партиялари Сурхонтов тоғларидаги Хондиза маъдан майдонининг шарқий чегаралари бўйлаб 1:100000, ҳамда 1:25000 масштаблардаги металлотрикетик хариталаш ишларини олиб борган.

Бу тадқиқотлар натижасида ҳудудда кўрғошин, рух ва миснинг иккиламчи тарқалиш ореоллари, ҳамда айрим наъмуналарда юкори микдорда кумуш ва маргумуш аниқланган. Жумладан, Хондиза кони яқинида кўрғошин ва рухнинг микдорига тенг бўлган, иккиламчи тарқалиш ореоли аниқланган.

1961-1962 йилларда Қашқадарё ГҚЭ “Сурхондарё партияси” (Б.П.Петаев ва бошқалар) 1:50000 масштабдаги хариталаш ишларини Сурхонтов тоғининг марказий қисмида олиб борган.

Бу ишлар натижасида кремнийли жинсларда (Хўжа-Барку), скарнларда (Маянгур), кварцлашган зоналарда (Обидора), кварц ва кварц-барит томирларида (Обинавруз) полиметалл минерализацияси аниқланган.

1966-1967 йилларда “Сурхонтов партияси” (Қашқадарё ГҚЭ) 1:50000 масштабдаги геологик хариталаш ишларини олиб борган ва ҳудуднинг геологик харитаси, ҳамда геологик таърифи яратилган. Хондиза полиметалл маъданларида умумий учрайдиган олтин микдори аниқланган. Геокимёвий наъмуналардан олинган маълумотлар бўйича Майдонсой-Новасой сув айирғичида тошқўмир даври ётқиқликлари ривожланган, ҳудудда 0.025-0.1 г/т микдордаги олтин ореоли ажратилган.

1976-79 йилларда Ўрта Осиё Геология ва Минерал хом-ашё Институти (САИГИМС) мутахассислари (Х.К.Клиблей, Э.Ж. Боймухамедов ва б., 1979) «Жанубий Ўзбекистондаги колчедан-

полиметалли конларда метасоматизм ва маъданлашувлар» мавзуи бўйича тадқиқотлар олиб борилган.

Улар томонидан Хондиза, Хўжаборку, Жанубий Қорасон колчедан-полиметалл; Ғарбий Чинорсой-кумуш-полиметалл намоёндалари аниқланган. Худудда учта: пропицитлар, березитлар ва аргиллизитлар метасоматик формациялари ажратилган. Саноатбоп полиметалл маъданлашувларни асосан, серицит формациясидаги метасоматитларнинг березитлашган жинслари билан боғлиқ.

1972-1974 йилларда ГРП ва 1975-1976 йилларда Қашқадарё ГРЭ экспедициялари (Г.М.Залетова, В.А.Волкодав ва бошқалар 1976 й) Хондиза маъдан майдонида колчедан-полиметалл маъданлашув майдонларига қидирув ишлари олиб борилган. Чинорсой участкасида маъдан майдони учун янги олтин-кумуш минерализацияси турининг мавжудлиги аниқланган. Чинорсой маъдан нишонасида тадқиқот ишлари олиб борилиши зарурлиги таъкидланган.

1977-1982 йилларда ГРЭ сининг Хондиза ГҚП (А. В. Головченко ва бошқалар) геологик вазифа асосида “Ғарбий, шимолӣ Чорнова Хондиза маъдан майдонидаги Чинорсой, Ходжабарку маъдан нишонасида ва Сурхонтов, Бойсунтов жанубида умумий қидирув ишлари олиб бориш асосида истиқболли маъданларни аниқлаш” бўйича ишлар олиб борилган.

1982 йилларда Чинорсой ГҚП га йирик наъмунали ишлар олиб боришга асос бўлган. 1979-1982 йилларда Чинорсой ГҚП (В. А. Волкодав, В. И. Лезин ва бошқалар) Чинорсой маъдан участкасидаги олтин-кумуш-полиметалли зонасининг чет қисмларида ва чуқур горизонтларида қидирув ишлари олиб борилган. Иккиламчи ёйилиш ореоллари бўйича литогеокимёвий излаш ишларини олиб боришда серицитлашган ва кварцлашган жинслар зонасини хариталовчи, олтинни XI чи ореоли топилган. Ореолнинг кенлиги 100-150м, узунлиги 1700м, чўзилишлари шимолӣ-ғарбий. Ореол худудларида олтиннинг миқдори 0,06 дан 0,33 г/т.гача етади.

Иккиламчи ореолни текшириш учун уни худудларида, танлаш асосида, туб жинслардан 6 та профилда намуна олиш билан геокимёвий намуналаш амалга оширилган. Бунинг натижасида гидротермал-ўзгарган вулканитларнинг охактошлар билан контакти яқинида олтин, кумуш, кўрғошин, рух, қалайи ва молбденни аномал бўлган таркибларидан ҳосил бўлган бирламчи ёйилиш ореоли намоён этилган. Ореолни кенлиги 200м, ўрганилган узунлиги 400м. Участкани кучсиз очилганлиги туфайли ореол чўзилишлари бўйича бутунлай контурланмаган.

Олтиннинг аномалияларини эпимаркази асосан, қалинлиги 5-7м, узунлиги 100м. бўлган риолит таркибдаги кластолова ва лавалардаги майдаланиш, кварцлашиш ва оқариш зоналарига тўғри келади; унда олтинни таркиби 0,2-2 г/т, кумушниги 0,0002-0,1%, кўрғошинники 0,02-0,04%, рухники 0,05%, мисники 0,02% ларни ташкил этган.

Хондизамаъданлимайдониҳозиргиқундагиўрганилган ҳолатига асосланиб, аксарият етук мутхассислар томонидан ушбу худудда комплекс турдаги кумуш-кўрғошин-рух колчедон маъданлашув мавжудлиги тақидланмоқда. А.Х.Туресебеков томонидан 2013-2015 йилларда бажарилган тадқиқотлар натижасида ҳамда маъданли майдонларида олтин учраши қайд этилган (Туресебеков, 2015). Унинг тақидлашича олтиннинг нисбатан кам миқдори (<0,2 г/т) массив колчедон маъданларида учрайди. Олтиннинг юқори концентрацияси брекчиялашган колчедон-полиметалл ва донадор маъданларда мавжуд.

1-жадвал

Хондиза майдонидаги ҳар-хил турдаги маданларда маъдан ҳосил қилувчи элементларнинг миқдори (А.Х.Туресебеков, 2015 й.)

| № | Маъдан турлари | Au г/т | Cu, % | Zn, % | Pb, % | As, % | Sb, % | Ag, г/т |
|---|--|---------|------------|-----------|-----------|---------------|----------------|-----------|
| 1 | Массив ҳолдаги колчедан тури кўпроқ пирит 59%. Сульфидлар Cu, Zn, Pb | <0,2 | 0,008-0,05 | 0,2-2,65 | 0,11-0,3 | 0,0047-0,0166 | <0,0005-0,0018 | 2,9-8,5 |
| | Колчедан полиметалл тури камрок пирит 50%. Сульфидлар Cu, Pb, Zn, As | 0,5-0,8 | 0,18-2,23 | 3,29-28,7 | 0,53-5,26 | 0,02-0,14 | - | 3,5-75 |
| 2 | Брекчиялашган: камрок пирит 20%. Сульфидлар Cu, Zn, Pb, As | 0,5-1,1 | 2,08-3,36 | 41,0-58,4 | 9,7-11,60 | 0,36-0,70 | - | 195-401 |
| 3 | Донадор (томирсимон). Сульфидлар Cu, Zn, Pb, As | 1,1-1,3 | 0,065-1,5 | 3,7-25,1 | 1,77-7,35 | 0,02-0,22 | - | 35,1-75,7 |

А.Х.Туресебеков томонидан микрозонд текширувлари натижасида ушбу маъданларда олтиннинг уч хил учраш шакли аниқланган: кўринарли соф олтин дончалари, олтин теллуридлари ва ўтадисперс “Кўринмас” олтин.

Соф олтин пиритда, халькопиритда, тетраэдритда ва гидрогититда учраши қайд қилинган. Олтинли теллуридлар (кренерит ва петцит) халькопиритда учраши аниқланган (2-жадвал), “Кўринмас” олтин халькопиритда (0,1-0,6 %), пиритда (0,08-0,4 %), гетит (0,15 %) ва соф кумушда (2,5 %) мавжудлиги кўрсатилган.

2-жадвал

Олтин минераллари микрозонд текшируви натижалари
(А.Х.Турсебеков, 2015)

| Минерал | Матрица | Au | Ag | Te | Fe | Cu | Se |
|-----------|-------------|-------|------|------|-----|-----|-----|
| Соф олтин | Пирит | 74,8 | 22,3 | | | | |
| -/- | -/- | 89,0 | 8,9 | | 1,0 | 1,1 | |
| -/- | Халькопирит | 83,0 | 15,0 | | 0,5 | 1,2 | |
| -/- | -/- | 69,4 | 28,2 | | 0,1 | 1,9 | 0,1 |
| -/- | Тетраэдрит | 79,3 | 18,5 | | 0,3 | 2,0 | 0,1 |
| -/- | Гидрогетит | 91,2 | 5,5 | | 1,8 | 1,3 | |
| Кренерит | Халькопирит | 36,45 | 4,1 | 57,8 | | | |
| Петцит | -/- | 19,8 | 57,2 | 22,5 | | | |

Ўзбекистон Республикаси Президентининг 2006 йил 10 августдаги ПҚ – 442 сонли, “Хандиза ва Учқулоч конлари полиметалл маъданлари минерал хом-ашё баъзасидан самарали фойдаланиш тўғрисида” ги қарорига асосан, ушбу маъдан объектлари Олмалик ТМК тасарруфига ўтказилди. Ўтган қисқа давр давомида Хандиза маъдон маъданларини ўзлаштириш бўйича кенг қўламли ишлар бажарилди: 2007 йилда эксплуатацион шахта қазилди, 2010 йилда бойитиш фабрикаси қурилди. Унинг расмий очилиш маросими 2011 йил майда бўлиб ўтди. 2015 йилдан бошлаб, Хандиза маъданли майдони йилига 650 минг тонна маъдан қазиб олинмоқда. Бугунги кунда Хандиза маъданли майдонида разведка қилинган захиралари қуйидагича: рух-1,5 млн. тонна, қўрғошин-700 минг тонна, мис-180 минг тонна ва кумуш-2,3 минг тонна.

Маъдан захиралари бўйича бутунжаҳон бирлашган қўмитаси таснифи бўйича ушбу ҳудудда 14,4 млн тонна маъдан мавжуд бўлиб, маъданда ўртача: кумуш-134 г/т, рух-7,24 г/т, қўрғошин-3,5 г/т, мис-0,86 г/т ва олтин-0,38 г/т микдорни ташкил этади.

Худуднинг геологик ўрганилиши бўйича юқорида баён қилинган маълумотлар асосида Хандиза маъданли майдонида кольчедан туридаги олтин-кумушли маъданларга истиқболлиги аниқланди. Бу ўз навбатида худудда геологик қидирув ишларини ташкиллаштириш ва олиб боришда нафақат полиметалли маъданлашувга (Cu, Pb, Zn), шуниингдек олтин ва кумушли маъданлашувни сабабларини ҳамда учраш конуниятларини ўрганишни долзарблигидан далолат беради.

Фойдаланилган адабиётлар рўйхати

1. П.В.Панкратьев, Ю.В.Михайлова. Кольчеданно-полиметаллическое орудение южного Узбекистана. Ташкент, Фан, 1971, с.188.

2. И.М.Голованов. Рудные месторождения Узбекистана. Ташкент, фан, 2001. с. 611.

3. А.Х.Турсебеков, Т.Н.Баранова. Золотоносность серебро-медно-кольчеданно-свинцово-цинкового месторождения. Хандиза // материал научной конференции. Актуальные проблемы геологии, геофизики и металлогении. Ташкент, 2015, с. 160-162.

ҚОЧБУЛОҚ КОНИНИНГ ГЕНЕЗИСИ ВА МИНЕРАЛЛАР
АССОЦИАЦИЯСИ

Н.Ш.Зулфикаров - 5A311701-Фойдали қазилма конларини
қидириш ва разведка қилиш мутахассислиги 2-босқич магистранти.
Илмий раҳбар г.м.ф.н.доцент А.З.Умаров

РЕЗЮМЕ

Қочбулоқ маъданли майдони ёриқ, дарзликлар ва узилмаларда намён бўладиган маъданларни жойлашуви қаторига киради. Майдондаги метасоматитларда олтин маъданнинг минерализацияси маъдан олди, маъданлашагангача, маъдандан кейин босқичларга ажратилади. Маъдани таналарини минерал-геохимёвий ўрганиб 100 та минерал борлиги аниқланган. Асосий маъданли минераллардан галенит, сфалерит, халькопирит ҳисобланади.

Калит сўзлар: минерал, генезис, ассоциация, сульфид, морфология, карнайсимон, интерметалл, курамит, чаткалит, сульфасол, блеклая руда

РЕЗЮМЕ

Кочбулакское рудное поле относится к группе «рудных полей с преобладающим влиянием разрывных нарушений на размещение оруденения». По отношению к золоторудной минерализации метасоматиты площади рудного поля подразделяются на дорудные, рудосопровождающие и послерудные. Минералого-геохимические особенности золоторудных тел изучено и установлено более 100 рудных минералов. Основными рудными минералами является галенит, сфалерит и халькопирит

Ключевые слова: минерал, генезис, ассоциация, сульфиды, морфология, трубообразные, интерметалл, курамит, чаткалит, сульфасолы, блеклая руда

SUMMARY

Kochbulak ore field belongs to the group of "ore fields with the predominant effect of faults on the placement of mineralization." In relation to the gold ore mineralization, metasomatites of the ore field are subdivided into pre-ore, ore-accompanying and post-ore areas. Mineralogical and geochemical features of gold ore bodies have been studied and established more than 100 ore minerals. The main ore minerals are galena, sphalerite and chalcopyrite.