

## ВАУШ ДОЛОМИТ КОНИНИНГ ГЕОЛОГИК-СТРАТИГРАФИК ХУСУСИЯТЛАРИ

**О.Ф.ЕЛМУРОДОВ**

*Фанлар академияси*

*Навоий бўлими докторанти*

**Аннотация.** Мақолада Вауш конидаги қуйи Палеазой ётқизиқлари норуда саноат маҳсулотларининг ҳосил бўлишининг геологик-структурвий омиллари ҳақида бир қанч маълумотлар келтирилган. Асосан ўрганилаётган норуда маҳсулотларининг ҳосил бўлиш яъний геологик хусусиятлари ва геологиясининг қисқача таснифи жуда катта аҳамият касб етиши ёритиб берилган.

**Калит сўзлар:** доломит, структуралар, ётқизиқлар, оҳактошлар, кумлар.

**Аннотация.** В статье приведены сведения о геолого-структурных факторах образования нерудных промышленных полезных ископаемых в нижнепалеозойских отложениях Ваушского месторождения. Основное внимание уделено геологическим особенностям формирования нерудных полезных ископаемых и краткой классификации их геологии, что имеет большое значение

**Ключевые слова:** доломиты, структуры, отложения, известняки, пески

### Стратиграфик бирликлари

Вауш доломит кони Жанубий Нурота тизмаси ғарбий қисмининг жанубий ёнбағирларида, Навоий вилоятининг Навбахор туманидаги Қолқонота қишлоғидан 12 км шарқда жойлашган. Кон яқинидан Хатирчи - Қолқонота автомобил йўли ўтган.

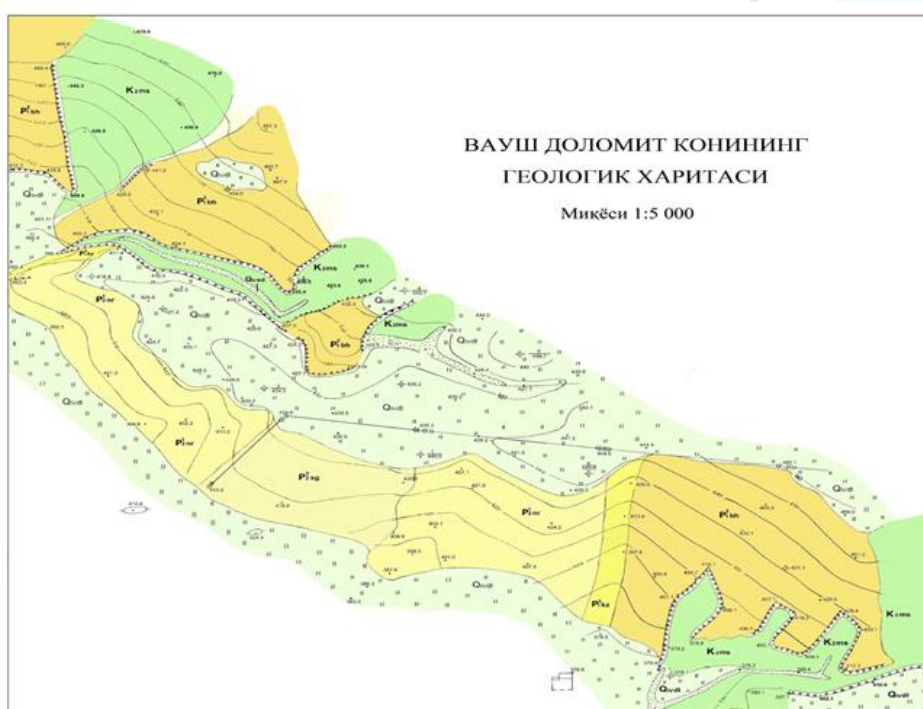
Вауш майдонининг геологик тузилишида фундаментни ташкил этувчи кучли дислокацияга ва метаморфизмга учраган палеозой ётқизиқлари ва қоплама комплексни ташкил этувчи кучсиз бурмаланган мезо-кайнозой ҳосилалари қатнашади.

### *Палеозой эратемаси*

Палеозой ётқизиқлари Вауш антиклиналининг ядросида очилиб ётади, вауш (S-D<sub>1</sub>), соппи (D<sub>1-2</sub>), рабинжон (D-C<sub>1</sub>) ва товушон (C<sub>2</sub>) свиталарига бўлинади. Вауш свитаси шу номли тоғнинг шимолий-ғарби ва жанубий-шарқида учрайди. Соппи свитаси Вауш тоғининг шимолида кузатилади. Юпқа қатламли гилли ва слюдали сланецлар ва оҳактошлардан таркиб топган. Рабинжон свитаси асосан кремнийли жинслардан таркиб топган. Ола-була яшмасимон кремний ва кремнийли аргиллитлардан иборат.

Товушон свитаси асосан Вауш тоғининг марказий ва жанубий қисмларида тарқалган. У қумтошлар қатламчалари ва будиналари, гравелитлар ва конгломератлар ҳамда ўлчамлари бир неча метрдан ўнлаб метрларга борувчи оҳактошлар, доломитлар, кремнейлар, грауваккалар ва вулканитларнинг таналарига эга бўлган алевропелитларда иборат.

### *Мезозой эратемаси*



**1-расм. Вауш доломит конининг геологик харитаси.**

Мезо-кайнозой қоплама комплекси метаморфизмга учраган ва кучли бурмаланган фундамент ётқизиқларига кескин бурчакли номувофиқлик билан

этади.

### *Бўр системаси*

Кон майдонда бўр ётқизиклари фақат юқори бўлими билан иштирок этади. Улар маастрихт ярусининг карбонатли чўкиндиларидангина иборат.

Маастрихит ярусининг оҳактошлари оч кулранг бўлиб, таркибида рудистларнинг чиганоқ қолдиқлари кўплаб учрайди. Уларнинг орасида И.М.Абдуазимова томонидан куйидагилар аниқланган: *PraeradioFites ex gr. Boucheroni bayle in Toucas, Orblgnya vlasovi Bobkova Gyropleura sp., Apricardia sp., BiradioFites sp.* Улар Ўрта Осиёнинг маастрихт яруси учун типик шакллар ҳисобланади. Кесманинг устки қисмини ташкил этувчи кварц қумтошларининг таркибида палеонтологик қолдиқлар учрамайди, рудистли оҳактошлар билан кескин контактга эга. Маастрихт ярусининг қалинлиги 4-6 м. Бухоро свитаси Вауш брахиантиклиналининг жанубий қанотини ташкил



**2-расм. Вауш антиклиналининг жанубий қанотини ташкил этувчи бухоро свитаси доломитларининг қия ётиши.**

этади ва жанубга қараб 25-30° бурчак остида ётади. Қозоқтов свитасининг кесмаси ҳам икки қаватли тузилишга эга. Кесманинг пастки қисми қумтошлар пачкасидан, устки қисми эса бентонит гилларидан иборат. Қалинлиги 15-25 м.

Қозоқтов свитасининг кумлари кварцли, бўшқок, яхши сараланган. Қўшимча тариқасида дала шпатлари (5-8%) ва сийрак фосфорит доналари учрайди. Қалинлиги 5 м.

Нура свитаси бентонит гилларидан таркиб топган. Унинг пастки контакти кескин, аммо мувофиқ. Қалинлиги эрозия чуқурлигига боғлиқ ҳолда 2 дан 13 м гача ўзгаради.

Эоцен суғрали ва қултобон свиталарига ажратилади. Суғрали свитаси қозоқтов свитасининг гилли пачкасига мувофиқ ётади, мергеллар ва карбонитли гиллардан иборат. Свитанинг қалинлиги 20 дан 60 м гача ўзгаради. Суғрали свитасининг карбонат-палигорскитли гиллари фосфатли моддаларга бой, микроорганизмларнинг қолдиқлари – фораминифера ва наннопланктонларга эга. А.Р.Кушаковнинг аниқлаши бўйича уларнинг орасида: *NeococcoFithus dubius*, *Marthasterites tribrachitus*, *Discoaster barbadiensis*, *D. lodoensis*, *CoccoFithus lopelogicus*, ва унинг хулосаси бўйича эрта эоцен ёшини характерловчи *Marthasterites tribrachitus* (NP 12) и *Discoaster lodoensis* (NP 13) наннопланктон зоналарига тааллуқли. Свитанинг максимал қалинлиги 12 м.

Эоцен кесмаси қултобон свитасининг яшилсимон-кулранг гиллари билан яқунланади, плитасимон тузилишга эга. Тўлиқ бўлмаган қалинлиги 80 м га боради. Палеоген ётқизиклари орасида қултобон свитаси энг кенг тарқалган. У монотон тузилишга эга бўлган бентонитсимон гиллардан таркиб топган. Свитанинг асосида амалда барча майдонларда фосфорит горизонти учрайди. Қалинлиги 20-90 м. Олигоцен-ўртамиоцен структура яруси сарбо-тир ва оғитма свиталаридан иборат. Улардан биринчиси пушти-сарик кумлардан таркиб топган, қалинлиги 20-25 м., иккинчиси - алевролитлар ва дағал бўлакли жинслар қатламчаларига эга бўлган қизил рангли гиллардан таркиб топган.

Устки структура яруси денгизкўл, тошқўра свиталари ва тўртламчи давр жинсларидан таркиб топган.

Денгизкўл свитаси ўзидан қари ётқизикларга унча аниқ ифодаланмаган бурчакли номувофиқлик билан ётади ва қалинлиги 40-120 м ли молассасимон

кўринишли континентал ҳосилалардан иборат. Тошқўра свитаси пролювиал генезисдаги дағал бўлакчи жинсларга эга.

Хулоса қилиб айтганда айтганда биз Вауш конининг стратиграфик бирликори орқали коннинг асосий хусусиятларини очиб беришимиз мумкин. Яъни бунда асосан палеозой, мезазой, бўр ва кайназой ётқизикларида маастрих яруси учун типик шакллар ҳисобланишини кўришимиз мумкин. Юқорида келтирилган ётқизикларда асосан устки қисми бентонит гиллар ва остки қисми еса қумтошлар пачкасида иборат ҳисобланиб устки қисмининг қатлам қалинлиги 15-20 м, остки қатлам қалинлиги еса 20-80 м гача чўзилгандир.

### FOYDALANILGAN ADABIYOTLAR

1. Биоритмостратиграфия мезозоя и кайнозоя (В.И.Попов и др.), Таш-кент, «Фан», 1984, 288 с.
2. Гиллер Я.Л. Таблицы межплоскостных расстояний. Т. I и II. Изд-во «Наука», Москва, 1966, 360 с, 364с.
3. Горбунов Н.Н. и др. Рентгенограммы, термограммы и кривые обезвоживания минералов. Изд-во АН СССР, 1950.
4. Кушаков А.Р., Алтаев М.А., Чиникулов Х. Влияние абиотических факторов на биотические события в палеоцен-эоценовых седиментационных бассейнах Узбекистана и сопредельных территорий. // Вестник НУУз, 2005, № 5