

УДК 552.16 (477.62)

ОСОБЛИВОСТІ ХІМІЗМУ ТА ФОРМАЦІЙНА НАЛЕЖНІСТЬ ОКТЯБРСЬКОГО ІНТРУЗИВНОГО КОМПЛЕКСУ ДОКЕМБРЮ ПРИАЗОВ’Я (УКРАЇНСЬКИЙ ЩИТ)

А. Лисак¹, В. Пащенко¹, Б. Бородиня², О. Савіна¹

¹Львівський національний університет імені Івана Франка,
геологічний факультет, кафедра загальної та регіональної геології,
вулиця Грушевського, 4, 79005, Львів, Україна,

e-mail: zaggeol@franko.lviv.ua

²КП “Південукргеологія”,
бул. Чернишевського, 11, 49005, Дніпропетровськ, Україна,
e-mail: boris21_63@mail.ru

Розглянуто особливості хімізму октябрського інтрузивного комплексу Приазов’я, наведено відмінності та збіжності особливостей хімізму різних його фаз, зроблено висновок про належність його до групи лужногабройних формаций.

Ключові слова: Український щит, октябрський комплекс, інтрузивні фази, хімізм, формація.

Утворення октябрського комплексу Приазов’я поширені локально і займають порівняно невеликі площини. Проте вже від початку ХХ ст. вони постійно привертають увагу дослідників, їх різносторонньо вивчають. Ці утворення репрезентують широковідомий у геологічній літературі з Приазов’я Октябрський лужний масив і низка супутніх дрібних жилоподібних і неправильної форми тіл метасоматичної та гідротермальної (переважно) природи в езоконтактовій зоні. Утворення комплексу вивчали Й. Морозевич, А. Гінзберг, Л. Айнберг, В. Лучицький, П. Лебедєв, О. Стороженко, Е. Осокін, Г. Коньков, Р. Полуновський. Їм присвячена низка публікацій І. Царовського [10–15 та ін.], монографії М. Єлисєєва із співавторами [3], О. Донського [2], С. Кривдика та В. Ткачука [7], досить повно і неодноразово їх загалом або окремі їхні відміни розглянуті в працях інших дослідників [1, 5, 6, 9, 17 та ін.]. Багатий фактичний матеріал отримано у 80-х роках ХХ ст. під час глибинного геологічного картування масштабу 1:200 000 та 1:50 000, очолюваного, відповідно, В. Раздорожним і В. Васильченком, та у ході розшукувальних робіт на супровідну рідкіснометальну мінералізацію під керівництвом С. Стрекозова і Л. Пожарицької.

Згідно з сучасними уявленнями, Октябрський масив у площині ерозійного зрізу має форму дещо витягнутого в північно-східному напрямі овалу довжиною 8,0 км за ширину до 5,5 км та загальної площини близько 35,0 км². Він розташований у північно-західній частині Східноприазовської структурно-формаційної зони та приурочений до вузла перетину зон глибинних розломів північно-східного та північно-західного простягання.

Будова його концентрично-зональна, внутрішню частину займають переважно лужні сієніти, фойяїти й маліньти, зовнішню – габро, піроксеніти та перидотити.

Масив сформований у дві інтурузивні фази. До першої належать утворення основного та ультраосновного складу, друга репрезентована лужними породами. Завершальні стадії становлення другої фази ознаменувались проявом інтенсивних постмагматичних метасоматичних і гідротермальних процесів у межах самого масиву та в екзоконтактовій зоні шириною до 10–15 км.

До комплексу входять утворення основного й ультраосновного складу (габро, піроксеніти, перидотити, олівініти, серпентиніти), різноманітні лужні утворення – безнефелінові (лужні і лужнопольовошпатові сієніти), нефеліновмісні (фойяїти, маліньти, пуласкіти), продукти метасоматичної та гідротермальної діяльності (безнефелінові й нефеліновмісні метасоматити, карбонатити та карбонатитоподібні породи), жильні похідні (маріуполіти, сієніт-пегматити, мікросієніти). Для головних відмін цих порід існує значна кількість результатів силікатних аналізів, за ними дослідники неодноразово розглядали хімічний склад кожної з них. Однак не виконано спільногого аналізу особливостей хімізму всієї породної сукупності комплексу, тобто хімізму комплексу загалом. Ми намагалися розкрити ці аспекти, що особливо важливо для коректного визначення формальної належності комплексу.

Його утворення хімічно вивчені досить повно. Ми узагальнili понад 120 результатів силікатних аналізів. З огляду на значну кількість їх не наводимо. За ними розраховано різні петрохімічні показники та коефіцієнти для відображення порід на петрохімічних діаграмах і визначення сукупних особливостей хімізму. Аналізи виконані в різні роки під час вивчення Октябрського масиву, переважно попередниками, отже, можливо, у деяких хімічно вивчених відмінах порід вторинні перетворення не зафіксовано. Однак можна сподіватись, що їхній вплив для з'ясування вихідних особливостей хімізму комплексу нейтралізований значною кількістю аналізів.

За вмістом кремнезему утворення октябрського комплексу охоплюють петрохімічні групи порід ультраосновного, основного, середнього і частково кислого складу. На бінарній діаграмі $\text{SiO}_2-(\text{Na}_2\text{O}+\text{K}_2\text{O})$ їхні фігуративні точки утворюють дві провідні, чітко відособлені групи (рис. 1). В одній з них породи першої фази (вміст лугів – 0,14–4,52 %, SiO_2 – 35,60–47,73 %), в іншій – другої фази (вміст лугів – 7,76–16,19 %, SiO_2 – 49,39–66,22 %). Водночас для утворень першої фази запропоновано додатковий поділ на дві сукупності. За однакової кількості SiO_2 вони відрізняються вмістом лугів. Одну становлять олівініти, серпентиніти та піроксеніти (вміст лугів – 0,14–2,35 %), другу – габро та перидотити (вміст лугів – 2,34–4,52 %). Належать вони, відповідно, до петрохімічного ряду порід нормальної лужності (перші) та сублужного (другі). Ці ж сукупності порід першої фази майже вдвічі відрізняються між собою загальною залізистостю (Кф серпентинітів, олівінітів та піроксенітів 25,51–48,02 %, габро та перидотитів – 57,83–73,65 %), різні в них глиноземистість (al' серпентинітів і олівінітів в межах 0,02–0,09, піроксенітів – 0,15–0,46; al' габро і перидотитів – 0,52–1,09, переважно 0,59–0,66), залізо-магнієві відношення $[(\text{Fe}_2\text{O}_3+\text{FeO})/\text{MgO}]$ серпентиніт-піроксенітової сукупності в межах 0,34–0,92, габро-перидотитової – 1,37–2,80] та вміст титану (серпентиніти і олівініти – 0,35–0,62 %, піроксеніти – переважно 1,45–2,60, габро та перидотити – переважно 4,40–6,34, деякі відміни габро – 1,24–2,55 %). Серпентиніти й олівініти належать до калієво-натрієвої серії, до неї ж переважно належать або тяжіють піроксеніти, інші відміни належать до натрієвої серії (рис. 2).

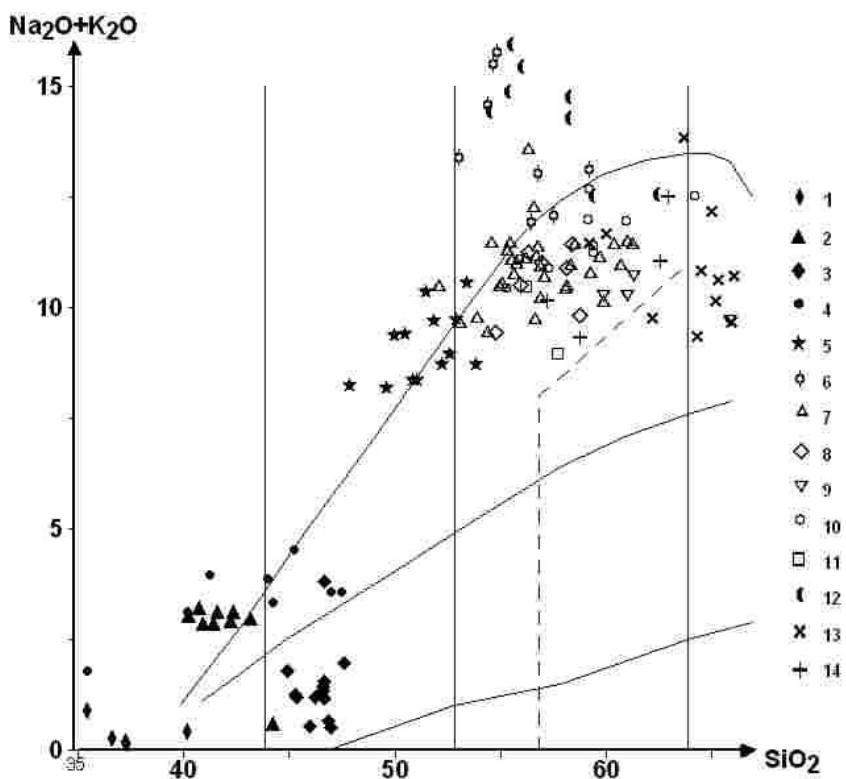


Рис. 1. Положення порід октЯбрського комплексу на діаграмі SiO₂–(Na₂O+K₂O).

1 – серпентиніти та олівініти; 2 – перидотити; 3 – піроксеніти; 4 – габро; 5 – маліньти; 6 – фойяїти; 7 – лужні сієніти; 8 – лужнопольовошпатові сієніти; 9 – кварцові лужнопольовошпатові сієніти; 10 – пуласкіти; 11 – сієніт-пегматити; 12 – маріуполіти; 13 – метасоматити (феніти); 14 – жильні лужні сієніти.

Одноріднішим на діаграмі SiO₂–(Na₂O+K₂O) виглядає “поле” фігуративних точок порід другої фази. В ньому групи точок різних їхніх відмін стикуються між собою або перекриваються. За вмістом SiO₂ утворення другої фази належать до петрохімічних груп порід основного, середнього та кислого складу, а за вмістом лугів потрапляють, головно, у поле сієнітів – лужних сієнітів та частково в суміжні ділянки полів лужних і сублужніх порід основного складу та фельдшпатоїдних сієнітів. Водночас вміст і варіації вмісту лугів у переважній більшості породних відмін (крім фойяїтів і маріуполітів) є в близьких межах і майже в кожній групі таких відмін (крім фенітів) існує тенденція зростання частки лугів зі збільшенням вмісту кремнезему. Відтак, найбагатші і найбідніші SiO₂ представники суміжних груп породних відмін мають близькі вмісти лугів (див. рис. 1). До найбідніших SiO₂ (49,39–53,54 %) належать маліньти. В них вміст лугів коливається в межах 8,20–10,56 %, коефіцієнт глиноземистості (al³⁺) – 1,05–1,63, коефіцієнт агпаїтності (Ka) – 0,65–0,86, загальна залізистість (Кф) – 77,58–86,43, зрідка до 98,38.

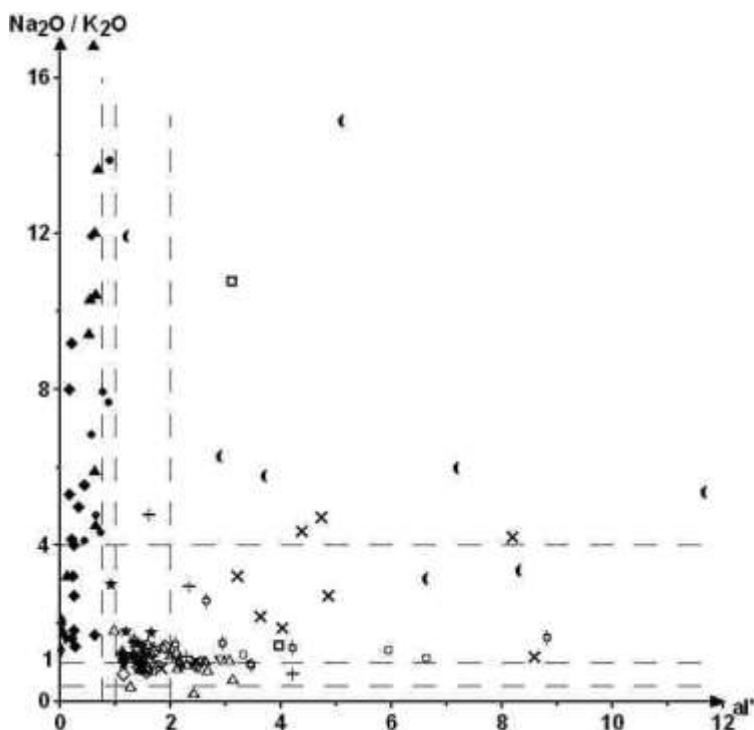


Рис. 2. Положення порід октЯбрського комплексу на діаграмі $\text{al}'[\text{Al}_2\text{O}_3/(\text{Fe}_2\text{O}_3+\text{FeO}+\text{MgO})]-\text{Na}_2\text{O}/\text{K}_2\text{O}$. Позначення ті ж, що й на рис. 1.

Центральну частину групи фігуративних точок порід другої фази займають лужнопольовошпатові та лужні сієніти. Вміст SiO_2 в них – від 54,01 до 61,39 %, лутів – 8,72–11,51 %. Це породи високоглиноземисті та дуже високоглиноземисті (al' в межах 1,11–3,44), коефіцієнт їхньої агпаїтності переважно в межах 0,45–0,89. Досить близькі до цієї групи порід пуласкіти, лише вони, за зіставних вмістів SiO_2 , зазвичай дещо багатші на луги (10,44–12,69 %).

До найбагатших на кремнекислоту порід другої фази належать жильні лужнопольовошпатові сієніти, метасоматити й деякі відміни пуласкітів (SiO_2 у вивчених відмінах перших – 57,18–62,93 %, других – 59,32–66,22 %), а на луги – фойяїти (10,44–13,21 % за вмісту SiO_2 54,97–59,35 %) та маріуполіти (зазвичай 12,35–12,86 %, зрідка більше чи менше за вмісту SiO_2 – 4,80–57,70 %). В усіх цих відмінах варіації вмісту лугів не залежать від вмісту кремнекислоти (див. рис. 1). Маріуполіти мають високий коефіцієнт агпаїтності (переважно 0,81–0,85), до них близькі за цим показником фойяїти (Ка переважно в межах 0,86–0,91, зрідка менше 0,86, іноді більше 0,95). Майже всі породи другої фази належать до калієво-натрієвої серії, виняток становлять деякі відміни маріуполітів, сієніт-пегматитів та мікроклін-альбітових метасоматитів. Водночас незалежно від вмісту SiO_2 і глиноземності, для них характерні витримано близькі відносні вмісти Na_2O і K_2O і наближеність до утворень калієвої серії (див. рис. 2).

Автономність за особливостями хімізму утворень першої і другої фаз відображають і деякі інші петрохімічні діаграми. На діаграмах AFM (рис. 3) та $\text{Na}_2\text{O}-\text{K}_2\text{O}-\text{CaO}$ (рис. 4) показово виражена їхня розмежованість за співвідношеннями вмісту лутів стосовно ролі заліза, магнію та кальцію. Породи першої фази порівняно багаті на залізо, магній і кальцій, а другої – на луги, за помірного відносного значення кальцію та заліза й стійкого низького – магнію. Водночас породи другої фази тяжіють до чітко вираженого лінійного тренда зі зворотною залежністю між вмістами лутів і заліза (див. рис. 3). На цих діаграмах добре виражені також дві хімічно різні групи порід у першій фазі – серпентиніт-піроксенітова та габро-перидотитова. Вони розмежовані “розривом” залізомагнієвих співвідношень, проте обидві належать до толеїтової серії (див. рис. 3). Менш виражена розбіжність між ними за відносними вмістами лутів та кальцію. За цими показниками вони тяжіють до сумісного тренда, у якому зі зростанням частки натрію від серпентиніт-піроксенітової асоціації до габро-перидотитової знижується значення кальцію і незмінною, дуже низькою, є частка калію (див. рис. 4). Натомість в утвореннях другої фази зі зниженням вмісту кальцію, зазвичай, зростає частка калію, а значення натрію майже не змінюється і лише в найбідніших кальцієм відмінах (маріуполітах і мікроклін-альбітових метасоматитах) він має зворотну кількісну залежність від частки калію (див. рис. 4).

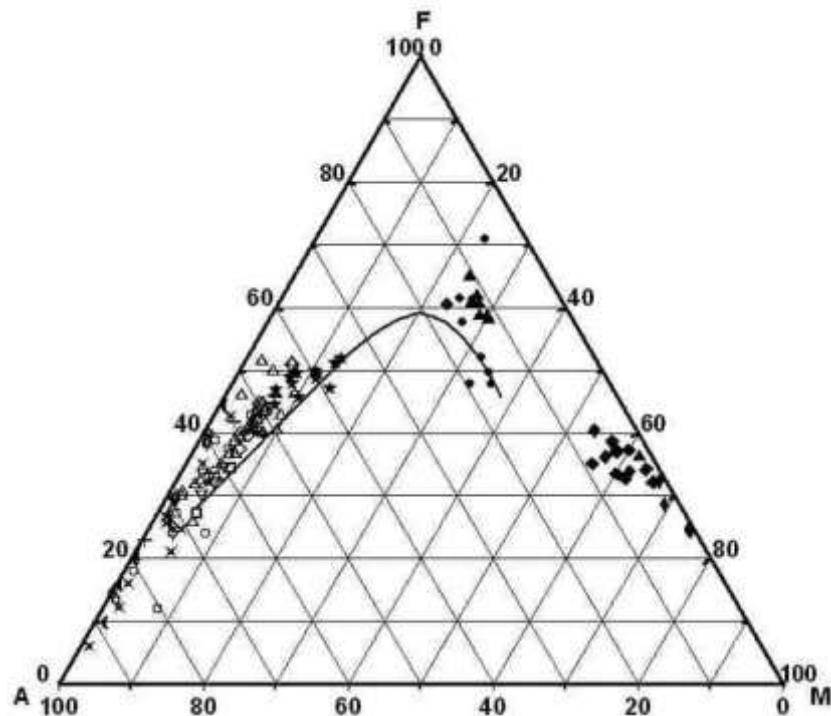


Рис. 3. Положення порід октЯбрського комплексу на діаграмі AFM ($\text{Na}_2\text{O}+\text{K}_2\text{O} - 0,9 \text{ Fe}_2\text{O}_3+\text{FeO} - \text{MgO}$). Лінія розділу полів толеїтової і вапнисто-лужної серій за Ірвіном і Барагаром. Позначення ті ж, що й на рис. 1.

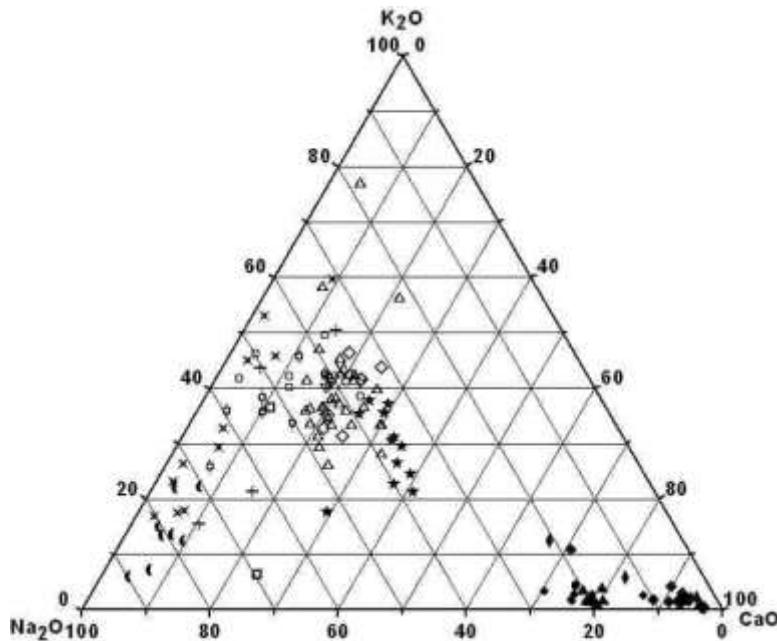


Рис. 4. Положення порід октЯбрського комплексу на діаграмі Na_2O – K_2O – CaO .
Позначення ті ж, що й на рис. 1.

Додаткові закономірності хімізму октЯбрського комплексу ілюструє петрохімічна діаграма Al_2O_3 –(Fe_2O_3 + FeO + TiO_2)– MgO (рис. 5). На ній добре виражена вже зафіксована вище витримано низька частка магнію в усіх відмінах порід другої фази, хоча слабка тенденція деякого зростання його значення зі зниженням вмісту глинозему існує. Водночас виразно виділено суттєвий діапазон варіації і зворотну залежність між вмістами залізо + титан (надалі “залізо”) та глинозему й виявляється зближення найбагатших на “залізо” і магній відмін порід другої фази (відповідно, найбідніших на Al_2O_3) до габро-перидотитової групи порід першої фази комплексу. В породах першої фази частка магнію також має незначний діапазон коливань, а глинозем і “залізо” перебувають у чітко виражений (особливо в габро) зворотній кількісній залежності. Натомість у серпентиніт-піроксенітовій групі порід першої фази в зворотній кількісній залежності є магній і глинозем, а частка “заліза” майже незмінна в різних відмінах незалежно від вмісту в них глинозему. Характерно, що на продовженні їхнього глинозем-магнезіального тренда є відміни габро з порівняно низьким вмістом TiO_2 . Можливо, вони належать до серпентиніт-піроксенітової, а не габро-піроксенітової породної асоціації першої фази, або ж є переходіною ланкою між ними. Оскільки нема відслонень, то будова тіл, складених різними відмінами порід першої фази, закономірності їхнього взаєморозміщення та співвідношення недостатньо надійно вивчені, відтак питання щодо їхньої генетичної спорідненості чи неспорідненості між собою та з утвореннями другої фази надійно не вирішенні. За особливостями хімізму утворення октЯбрського комплексу досить чітко розпadaються на три (дві в першій фазі) групи, які лише за поодинокими петрохімічними

показниками деяких відмін зближені між собою. Наприклад, габро-перидотитова асоціація першої фази має таку ж, як і утворення другої фази, зворотну залежність між вмістами глинозему і “заліза” (залізо + титан) за досить стійкого значення магнію (див рис. 5), однак за цими особливостями відрізняється від серпентиніт-піроксенітової асоціації, спільно з якою формує зовнішню зону Октябрського масиву.

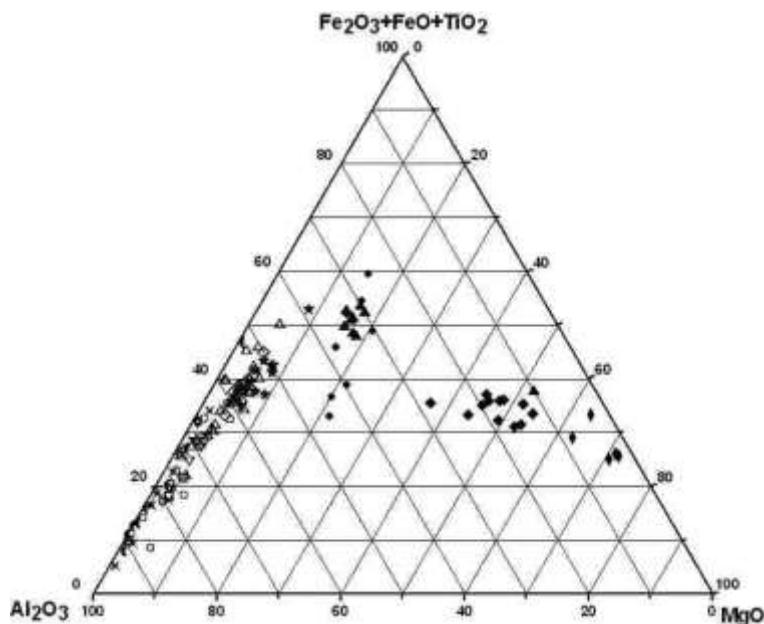


Рис. 5. Положення порід октябрського комплексу на діаграмі $\text{Al}_2\text{O}_3-(\text{Fe}_2\text{O}_3+\text{FeO}+\text{TiO}_2)-\text{MgO}$.
Умовні позначення ті ж, що на рис. 1.

Розбіжність між цими асоціаціями першої фази ілюструє також петрохімічна діаграма AS (рис. 6). Утворення серпентиніт-піроксенітової асоціації підпорядковані трендусваріації складу ультраосновних утворень. Олівініти в ньому тяжіють до поля дунітів-олівінітів, серпентиніти петрохімічно відповідають магнезіальним лерцолітам, а піроксеніти займають проміжне положення між верлітами і клінопіроксенітами. Водночас габро-перидотитова асоціація повністю вписується в тренд варіації складу утворень другої фази, нарощуючи його в бік зниження в породах вмісту SiO_2 .

Проміжною ланкою між утвореннями цих “трендів” є вже згадані раніше порівняно бідні на титан відміни габро (див. рис. 6). Їхні фігуративні точки на діаграмі AS розміщені на продовженні тренда варіації складу серпентиніт-піроксенітової асоціації (див. рис. 6). Отже, можливий висновок про генетичну спорідненість усіх утворень октябрського комплексу. Серпентиніт-піроксенітова асоціація разом з деякими відмінами габро може бути найбільш високотемпературними, порівняно біднішими на залізо й титан продуктами диференціації основного за вмістом SiO_2 розплаву підвищеної лужності, а інші утворення комплексу – продуктами збагаченої лугами, залізом і титаном більш охолоджених його залишків. Водночас їхнє формування визначали як процеси

магматичної кристалізації, так і явища високотемпературного метасоматозу (автометасоматозу).

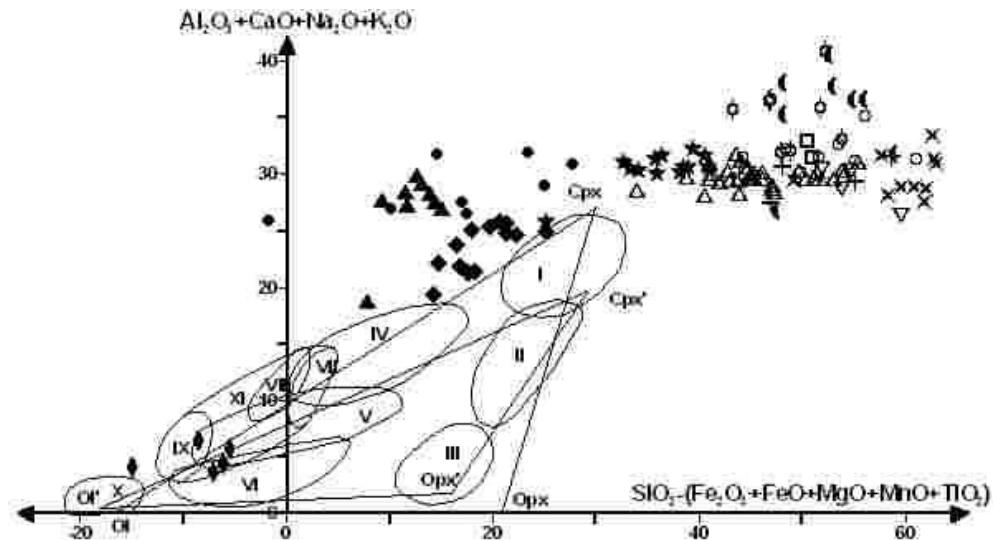


Рис. 6. Положення порід першої фази октябрського комплексу на діаграмі А ($\text{Al}_2\text{O}_3+\text{CaO}+\text{Na}_2\text{O}+\text{K}_2\text{O}$) – S [$\text{SiO}_2-(\text{Fe}_2\text{O}_3+\text{FeO}+\text{MgO}+\text{MnO}+\text{TiO}_2)$]:

I – серпентиніти; 2 – перидотити; 3 – піроксеніти; 4 – габро. *Фігуративні точки* типоморфних породоутворювальних мінералів з ультраосновних порід (за П.Червінським): (Ol) – форстериту, (Ol') – олівіну, (Opx') – ромбічного піроксену, (Opx) – енстатиту, (Crx) – діопсиду, (Crx') – діала-га. *Поля:* I – клінопіроксеніти, II – вебстерити, III – ортопіроксеніти, IV – верліти, V – лерцоліти, VI – гарцбургіти, VII – перидотитові коматити, VIII – пікрыти, IX – меймечіти, X – дуніти-олівініти, XI – вулканічні й гіпабісальні породи родини пікритів. Інші позначення ті ж, що й на рис. 1.

Питання генетичної спорідненості утворень октябрського комплексу між собою та з деякими іншими породними асоціаціями Приазов'я завжди було ключовим у разі визначення їхньої формацийної належності. Своєго часу вважали, що породи другої фази Октябрського масиву разом з іншими салічними інтузивами підвищеної лужності Приазов'я належать до формації граносієнітів [1], їх виділяли як самостійну лужно-сієнітову формацию [4], спільно з першою фазою зачисляли до нефелін-сієнітової (Л.С. Бородін, Е.Д. Осокін та ін. 1974; Е.М. Коваль, С. М. Стрекозов, 1987; Л.К. Пожарицька та ін., 1989), або до лужногаброїдної [16 та ін.] формації. З огляду на наближеність часу формування та наявність у габроїдах першої фази титан-авгіту (одна з ознак підвищеної лужності основних порід) С. Кривдик та В. Ткачук [7] дійшли висновку про генетичну спорідненість утворень першої і другої фази та належність їх до габро-сієнітової формації. Висловлювали також думку про належність октябрського комплексу до нефелін-сієнітової формації, проте з трьома підформаціями: ультрабазитовою, граніто-сієнітовою та лужніми і нефеліновими сієнітів (Л.Ф. Лавриненко, 1977; В.Ф. Раздорожний та ін., 1985), та про подібність його до поліформаційної асоціації, яку лише з деяким припущенням можна зачислити до лужноосновної формації (В.В. Васильченко та ін., 1989).

Отже, стосовно формацийної належності октЯбрського комплексу вже висловлено низку варіантів, тому надалі треба лише додатково аргументувати перевагу якогось із них. Ми приєднуємося до думки, що утворення першої і другої фази генетично споріднені. Лише з огляду на поліфазність комплексу можливе виділення двох формаций, оскільки кожна фаза утворює тіла з власними закономірностями внутрішнього впорядкування. Однак просторову сумісність фаз та участь їх як елементів єдиного концентрично-зонального в плані (інtrузія центрального типу) і розшарованого в вертикальному перерізі тіла, зазвичай дослідники інtrузивного магматизму сприймають як моноформаційну асоціацію. За такого підходу октЯбрський комплекс, на наш погляд, найближчий до групи лужногабройдних формаций [8], хоч і має деякі власні особливості складу. Мабуть, доцільне виділення на його прикладі нового виду плутонічної формациї з власною назвою (нефелінлужносієнітова за К. Свєшніковим), проте в групі лужногабройдних формаций.

СПИСОК ВИКОРИСТАНОЇ ЛІТЕРАТУРИ

1. Гранитоидные формации Украинского щита / И.Б. Щербаков, К.Е. Есипчук, В.И. Орса [и др.]. – Киев : Наук. думка, 1984. – 192 с.
2. Донской А.Н. Нефелиновый комплекс Октябрьского щелочного массива / А.Н. Донской. – Киев : Наук. думка, 1982. – 148 с.
3. Елисеев Н.А. Протерозойский интрузивный комплекс Восточного Приазовья / Н.А. Елисеев, В.Г. Кушев, Д.П. Виноградов. – М.; Л. : Наука, 1965. – 204 с.
4. Карта геологических формаций докембрия Украинского щита. Объяснительная записка / В. П. Кирилюк, В.И. Лашманов, В.Д. Колий [и др.]. Киев : Госкомгеология Украины, ЦТЭ, 1991. – 115 с. – 1 : 500000.
5. Коваль Е.М. Карбонатные породы Октябрьского щелочного массива (Украинский щит) / Е.М. Коваль, С.Н. Стрекозов, В.Н. Загнитко, И.П. Луговая // Изв. АН ССР. Сер. геол. – 1981. – № 7. – С. 128–133.
6. Кривдик С. Г. Основные и ультраосновные породы Октябрьского щелочного массива / С.Г. Кривдик, В.И. Ткачук, В.П. Кривонос [и др.] // Геол. журн. – 1990. – № 6. – С. 35–44.
7. Кривдик С.Г. Петрология щелочных пород Украинского щита / С.Г. Кривдик, В.И. Ткачук. – Киев : Наук. думка, 1990. – 406 с.
8. Магматические формации СССР: в 2 т. / В.Л. Масайтис, В.Н. Москалев, Н.А. Румянцева [и др.]. Л. : Недра, 1979. – Т. 1. – 318 с.
9. Осокин Е.Д. Метасоматиты Октябрьского щелочного массива / Е.Д. Осокин // Редкоzemельные метасоматиты щелочных массивов. – М. : Наука, 1967. – С. 95–133.
10. Царовский И.Д. О характеристиках остаточной кристаллизации Октябрьского (Мариупольского) щелочного массива / И.Д. Царовский // Докл. АН ССР. – 1947. – Т. 57. – № 5. – С. 489–491.
11. Царовский И.Д. Приазовский сиенитовый комплекс пород и связанные с ним нефелиновые сиениты / И.Д. Царовский // Геология СССР. – М. : Госгеолтехиздат, 1958. – Т. 5. – С. 299–315.
12. Царовский И.Д. О зональности в мариуполизированных щелочных породах / И.Д. Царовский // Докл. АН ССР, 1960. – Т. 130. – № 6. – С. 1341–1344.

13. Царовский И.Д. Нефелиновые сиениты Среднего Приднепровья и Приазовья / И.Д. Царовский // Труды ЛАГЕД АН СССР. – Л. – 1964. Вып. 19. – С. 272–277.
14. Царовский И.Д. О магматизме и метасоматозе щелочных пород Украинского щита / Петрография докембрия Русской платформы. – Киев: Наук. думка, 1970. – С. 280–292.
15. Царовський І.Д. Сіенітовий комплекс / І.Д. Царовський // Стратиграфія УРСР. Докембрій. – К. : Наук. думка, 1972. – С. 287–297.
16. Цуканов В.А. Петрология раннедокембрийских гранитоидов Приазовья / В.А. Цуканов. – Киев : Наук. думка, 1977. – 162 с.
17. Щербаков И.Б. Петрология Украинского щита / И. Б. Щербаков. – Львов : ЗУКЦ, 2005. – 366 с.

*Стаття: надійшла до редакції 22.05.2012
доопрацьована 17.10.2012
прийнята до друку 24.10.2012*

CHEMISTRY FEATURES AND FORMATION IMPLEMENTS OF THE PRE-CEMBRIAN PRYAZOV'S'KIY OKTIABRS'KIY INTRUSIVE COMPLEX (UKRAINIAN SHIELD)

A. Lysak¹, V. Pashchenko¹, B. Borodynja², O. Savina¹

¹*Ivan Franko National University of Lviv,
geological faculty, department of general and regional geology,
Hrushevskij Street, 4, 79005, Lviv, Ukraine*

e-mail: zaggeol@franko.lviv.ua

²*GP KP "Yuzhukrgeologiya"*

*Chernyshevskiy Street, 11, 49005, Dnepropetrovsk,
e-mail: boris21_63@mail.ru*

The features of chemical of the October intrusive complex of Priazovye are considered, differences and similarities of features of chemical of his different phases are shown, drawn conclusion about belonging of him to the group of alkaliagabroic formations.

Keywords: the Ukrainian shield, October complex, intrusive phases, chemical, formation.

**ОСОБЕННОСТИ ХИМИЗМА И ФОРМАЦИОННАЯ
ПРИНАДЛЕЖНОСТЬ ОКТЯБРЬСКОГО ИНТРУЗИВНОГО
КОМПЛЕКСА ДОКЕМБРИЯ ПРИАЗОВЬЯ
(УКРАИНСКИЙ ЩИТ)**

А. Лысак¹, В. Пащенко¹, Б. Бородиня², Е. Савина¹

¹*Львовский национальный университет имени Ивана Франко,
геологический факультет, кафедра общей и региональной геологии,
улица Грушевского, 4, 79005, Львов, Украина,
e-mail: zaggeol@franko.lviv.ua*

²*КП “Южукргеология”,
улица Чернышевского, 11, 49005, Днепропетровск, Украина,
e-mail: boris21_63@mail.ru*

Рассмотрено особенности химизма октябрьского интрузивного комплекса Приазовья, показано отличия и подобия особенностей химизма разных его фаз, сделано вывод о принадлежности его к группе щелочногабброидных формаций.

Ключевые слова: Украинский щит, октябрьский комплекс, интрузивные фазы, химизм, формация.