МІНЕРАЛОГІЯ

удк 549.643.25 В.П. Іваницький, Г.М. Бондаренко, П.О. Вознюк ЗАЛЕЖНІСТЬ РАДІАЦІЙНИХ ПОШКОДЖЕНЬ КРИСТАЛІЧНОЇ СТРУКТУРИ ЕДЕНІТІВ ВІД ЇХНЬОГО ХІМІЧНОГО СКЛАДУ

За допомогою методу ядерної гамма-резонансної спектроскопії вивчено розподіл різновалентних катіонів заліза по октаедричних позиціях структури еденітів у процесі їх опромінення. Здійснено порівняння залежностей рівнів накопичення радіаційно окисненого заліза від хімічного складу еденітів та гастингситів.

Вступ. Одним із перспективних технологічних напрямів ізоляції радіоактивних відходів (РАВ) від біосфери є захоронення їх у стабільних геологічних формаціях. Гарантії безпеки могильника та надійної довготривалої ізоляції радіонуклідів пов'язані з вибором геологічного середовища захоронення. Ресурс експлуатації сховищ РАВ визначається радіаційною стійкістю елементів їх конструкцій, гірських порід і мінералів, що їх складають. Перспективним для захоронення РАВ кристалічним масивом в Україні є Коростенський плутон. Аналіз петрохімічних, мінералогічних та геологічних властивостей масиву, вивчення об'ємів поширення і морфології тріщинно-жильного комплексу вмісних порід поставив низку запитань щодо радіаційної стійкості окремих мінеральних складових кристалічного масиву [1]. Значне поширення в складі порід плутону та його тріщинно-жильного комплексу отримали амфіболи [1, 18], а загальний вміст їх в об'ємі магматичних, метаморфічних і метасоматичних порід земної кори складає 7 % [10]. Ці факти привертають до них увагу як до актуальних об'єктів дослідження впливу радіації на їх структуру, фізико-хімічні властивості та радіаційну стійкість [3—9].

Сприйнятливість структурного заліза амфіболів до окиснення під впливом опромінення і стійкість радіаційно-хімічно окисненого заліза в часі за умов середовища, що його оточує, дозволяє використовувати його як індикатор впливу радіаційних полів, а кінетичні параметри процесів його окиснення — як критерії радіаційної стійкості мінералів [3, 4, 6, 7]. Радіаційнопротекторні властивості мінералів залежать від умов опромінення та кристалохімічних особливостей їх структури. Достовірне визначення ролі останніх у протіканні процесів радіаційно-хімічного окиснення заліза в амфіболах пов'язане з розширенням видів досліджуваних амфіболів та накопиченням статистичних даних про них.

Мета, об'єкти та методи досліджень. Мета роботи — вивчення впливу рівнів концентрації структуротвірних катіонів різних позицій на процеси радіаційно-хімічного окиснення заліза в кальцієвих амфіболах еденітового складу, порівняно з амфіболами гастингситового складу (для останніх використані літературні дані [6]).

Вивчені еденіти, що представлені кристалохімічними формулами:

1. $(Na_{0,94}K_{0,10})_{1,04}(Ca_{1,64}Na_{0,36})_{2,00}(Mg_{3,72} \times Fe_{0,55}^{2+}Fe_{0,49}^{3+}Al_{0,19}Ti_{0,03}Mn_{0,02})_{5,00}(Si_{6,72} \times Fe_{0,55}^{2+}Fe_{0,59}^{3+}Fe_{0,59}^{3+}Al_{0,19}Ti_{0,03}Mn_{0,02})_{5,00}(Si_{6,72} \times Fe_{0,59}^{2+}Fe_{0,59}^{3+}Fe_$

$$\times \operatorname{Al}_{1,28}_{8,00} (O_{21,14} OH_{0,86})_{22,00} (OH_{1,93} F_{0,07})_{2,00};$$

2. $(Na_{0.16}K_{0.53})_{0.69}(Ca_{1.34}Na_{0.66})_{2.00} \times$

 $\times (\mathrm{Mg}_{3,18}\,\mathrm{Fe}_{0,97}^{2+}\,\mathrm{Fe}_{0,66}^{3+}\,\mathrm{Al}_{0,12}\mathrm{Ti}_{0,04}\mathrm{Mn}_{0,03})_{5,00}\,\times$

[©] В.П. Іваницький, Г.М. Бондаренко, П.О. Вознюк, 2008



Рис. 1. Спектри ЯГР еденіту (зр. 2) в процесі опромінення. Доза опромінення, $n \cdot 10^8$ Гр: a - 0; 6 - 1,2; e - 4,7; e - 6,4. Дублети: $1 - \text{Fe}^{2+}(M1)$; $2 - \text{Fe}^{2+}(M3)$; $3 - \text{Fe}^{2+}(M2)$; $4 - \text{Fe}_1^{3+}(M1-3)$; $5 - \text{Fe}_2^{3+}(M1-3)$

 $\times (\text{Si}_{6,65}\text{Al}_{1,35})_{8,00} (\text{O}_{21,54}\text{OH}_{0,46})_{22,00} \times \\ \times (\text{OH}_{1,81}\text{F}_{0,16}\text{Cl}_{0,03})_{2,00};$ 3. $(\text{Na}_{0,29}\text{K}_{0,25})_{0,54} (\text{Ca}_{1,53}\text{Na}_{0,47})_{2,00} \times$

 $\times (Mg_{2,08}Fe_{1,95}^{2+}Fe_{0,62}^{3+}Al_{0,25}Ti_{0,04}Mn_{0,06})_{5,00} \times$ $\times (Si_{6,55}Al_{1,45})_{8,00} (O_{21,57}OH_{0,43})_{22,00} \times$ $\times (OH_{1,78}F_{0,17}Cl_{0,05})_{2,00}.$

Зразки 1—3 виділено з амфіболіту (св. 738, гл. 169 м), із сієніту в полі карбонатиту (св. 743, гл. 270 м) та із польовошпат-кальцієвої жили в карбонатиті (св. 784, гл. 252 м) відповідно (Приазов'я). Зразки із колекції відділу регіональної і генетичної мінералогії ІГМР ім. М.П. Семененка НАН України.

Дози гамма-опромінення (*D*) склали $1,2 \cdot 10^8$, $2,8 \cdot 10^8$, $4,7 \cdot 10^8$, $5,7 \cdot 10^8$ і $6,4 \cdot 10^8$ Гр за потужності дози (*P*) 23 Гр/с.

Для визначення валентного стану заліза та його концентрації в нееквівалентних структурних позиціях використано метод ядерного гамма-резонансу (ЯГР). Комп'ютерну обробку спектрів виконано з використанням програми, що реалізує метод найменших квадратів. Моделювання спектрів, їх ідентифікацію проведено на основі раніше використаних нами підходів [3, 5, 6] та рентгеноструктурних даних [13].

Експериментальні результати та їх обговорення. ЯГР-спектроскопія еденітів. Закономірності зміни ЯГР-спектрів еденітів під впливом опромінення загальні для всіх зразків і можуть бути продемонстровані на прикладі спектрів одного зразка, опроміненого деякими фіксованими дозами (рис. 1). Під час моделювання спектрів виходили із результатів обробки профілей спектрів за допомогою програми звуження ліній [15] та досвіду вивчення кальцієвих амфіболів за допомогою методу ЯГР [3, 5, 6, 20]. Спектр вихідного зразка апроксимовано чотирма дублетами квадрупольного розщеплення з попарно рівними значеннями інтенсивності і напівширини ліній поглинання. Дублети 1-3 (рис. 1, а) пов'язані нами з резонансним поглинанням гамма-квантів ядрами катіонів закисного заліза в нееквівалентних октаедричних позиціях М1, М2, М3 структури — $Fe^{2+}(M1)$, $Fe^{2+}(M3)$, $Fe^{2+}(M2)$, а уширений дублет 4 — з сумарним поглинанням окисного заліза в усіх цих позиціях $Fe_1^{3+}(M1-3)$. Опромінення еденіту супроводжується зменшенням значень інтенсивності дублетів поглинання Fe²⁺, яке найбільш відчутне для дублетів $Fe^{2+}(M1)$ і $Fe^{2+}(M3)$, а також появою нового найбільш уширеного дублета 5 — (Fe₂³⁺ (M1-3)), інтенсивність якого зростає зі збільшенням дози опромінення (рис. 1, б-г). Дублет $Fe_1^{3+}(M1-3)$ ідентифікований нами як результат резонансного поглинання генетично заселених в структуру в процесах кристалізації та еволюції мінералу іонів Fe^{3+} , а $Fe^{3+}_{2}(M1-3)$ окиснених в процесі опромінення іонів. Для останнього дублета зафіксовані незвично великі значення квадрупольного розщеплення (Δ) , що відзначалось і для кальцієвих амфібо-

ISSN 0204-3548. Mineral. Journ. (Ukraine). 2008. 30, No 4

лів інших різновидів [3, 5]. Ефект зростання значень Δ для дублета Fe $_{2}^{3+}$ (*M*1–3) пов'язаний з геометричними викривленнями координаційних поліедрів резонансних іонів за рахунок впливу наведених радіаційних дефектів та порушення енергетичних зв'язків у кристалах [3]; трактується як типоморфна ознака радіаційно окисненого заліза. Значно відчутніше під час опромінення еденітів зменшення інтенсивності дублетів $Fe^{2+}(M1)$ і $Fe^{2+}(M3)$, порівняно з $Fe^{2+}(M2)$, пояснюється переважним окисненням заліза в позиціях *M*1 і *M*3. Висока сприйнятливість Fe²⁺ в позиціях *M*1 і МЗ пов'язана зі специфічним складом їх координаційних поліедрів, які формуються чотирма аніонами O^{2-} і двома OH^{-} . Останні беруть участь у окисненні катіонів Fe^{2+} , забезпечуючи локальну компенсацію заряду через радіаційне розщеплення ОН-зв'язків і видалення протона із аніонного каркаса [3, 13].

Під час визначення концентрації заліза в різних позиціях ми виходили з припущення рівності коефіцієнтів резонансного поглинання для різновалентних іонів в усіх нееквівалентних позиціях. У цьому випадку відносні значення площі компонентів сумарного спектра відповідають значенням концентрації заліза (*n*) в октаедричних позиціях, пов'язаних з цими компонентами. Виходячи із неточності вимірювання параметрів дублетів $\operatorname{Fe}_1^{3+}(M1-3)$ і $\operatorname{Fe}_2^{3+}(M1-3)$, викликаною їх перекриванням, коректно вміст радіаційно окисненого заліза визначати як різницю між сумою внесків, визначеною по цих дублетах в опроміненому зразку і $\operatorname{Fe}_1^{3+}(M1-3)$ — у вихідному. Розподіл різновалентних катіонів заліза по позиціях структури наведений в табл. 1. Зміну розподілу заліза по октаедричних позиціях зі збільшенням дози опромінення показано на рис. 2.

Як видно з наведених даних, для розподілу катіонів закисного заліза на одну позицію перших двох вихідних еденітів властива схема $Fe^{2+}(M3) > Fe^{2+}(M1) > Fe^{2+}(M2)$, а третього — $Fe^{2+}(M1) \ge Fe^{2+}(M3) \ge Fe^{2+}(M2)$. Катіонний розподіл зумовлюється внутрішньокристалічними чинниками та умовами кристалізації [12]. Реалізація схем розподілу Fe^{2+} в Са- і Са-Na-амфіболах може бути також пояснена їх складом чи впливом накладених процесів [11, 14, 19]. Так, наявність першої схеми може бути результатом трансформації другої із них під дією посткристалізаційних процесів,

	T	<i>D</i> · 10 ⁸ , Гр							
номер зразка	Іон (позиція)	0	1,2	2,8	4,7	5,7	6,4		
opuona	(incondur)	п, % (ат. од.)							
1	$Fe^{2+}(M1)$	20,4 (0,21)	16,6 (0,17)	10,0 (0,11)	11,0 (0,11)	9,3 (0,10)	10,6 (0,11)		
	$Fe^{2+}(M3)$	19,2 (0,20)	8,1 (0,09)	8,8 (0,09)	6,4 (0,07)	8,1 (0,08)	7,7 (0,08)		
	$Fe^{2+}(M2)$	12,5 (0,13)	6,5 (0,07)	9,2 (0,10)	7,7 (0,08)	7,7 (0,08)	7,6 (0,08)		
	$Fe_1^{3+}(M1-3)$	47,9 (0,50)	49,2 (0,51)	49,4 (0,51)	51,3 (0,53)	50,3 (0,52)	54,4 (0,57)		
	$Fe_2^{3+}(M1-3)$	0	19,6 (0,20)	22,6 (0,23)	23,6(0,25)	24,6 (0,26)	19,6 (0,20)		
	${\rm Fe}^{3+}/{\rm Fe}^{2+}$	0,917	2,205	2,570	2,984	2,984	2,8762		
2	$Fe^{2+}(M1)$	26,3 (0,43)	20,8 (0,34)	18,0 (0,29)	12,4 (0,20)	11,6 (0,19)	10,1 (0,16)		
	$Fe^{2+}(M3)$	18,7 (0,31)	12,3 (0,20)	8,1 (0,13)	8,9 (0,15)	8,9 (0,15)	10,4 (0,17)		
	$Fe^{2+}(M2)$	9,5 (0,15)	7,1 (0,12)	8,0 (0,13)	8,3 (0,14)	8,8 (0,14)	8,8 (0,14)		
	$Fe_1^{3+}(M1-3)$	45,5 (0,74)	47,1 (0,76)	44,2 (0,72)	43,2 (0,70)	43,3 (0,71)	43,9 (0,72)		
	$Fe_2^{3+}(M1-3)$	0	12,7 (0,21)	21,7 (0,36)	27,2 (0,44)	27,4 (0,44)	26,8 (0,44)		
	Fe^{3+}/Fe^{2+}	0,835	1,488	1,933	2,378	2,413	2,413		
3	$Fe^{2+}(M1)$	43,5 (1,12)	33,3 (0,85)	28,4 (0,73)	26,8 (0,69)	27,0 (0,69)	26,3 (0,68)		
	$Fe^{2+}(M3)$	20,0 (0,51)	17,0 (0,44)	17,0 (0,44)	16,0 (0,41)	15,0 (0,38)	16,0 (0,41)		
	$Fe^{2+}(M2)$	9,3 (0,24)	10,0 (0,26)	10,0 (0,26)	10,0 (0,26)	10,0 (0,26)	10,0 (0,26)		
	$Fe_1^{3+}(M1-3)$	27,2 (0,70)	20,7 (0,53)	22,6 (0,58)	20,2 (0,52)	19,0 (0,49)	16,0 (0,41)		
	$Fe_2^{3+}(M1-3)$	0	19,0 (0,49)	22,0 (0,56)	27,0 (0,69)	29,0 (0,75)	31,7 (0,81)		
	Fe^{3+}/Fe^{2+}	0,374	0,658	0,805	0,894	0,923	0,912		

Таблиця 1. Результати визначення концентрації катіонів Fe²⁺ і Fe³⁺ в октаедричних позиціях структури еденітів

П р и м і т к а. Похибка визначення сумарних концентрацій Fe^{3+} і $Fe^{2+} - \pm 5$ %.

ISSN 0204-3548. Мінерал. журн. 2008. 30, № 4



Рис. 2. Залежність розподілу катіонів Fe^{2+} і Fe^{3+} в октаедричних позиціях еденітів: a - e - 3p. 1—3 відповідно. Дублети: $I - Fe^{2+}(M1)$; $2 - Fe^{2+}(M3)$; $3 - Fe^{2+}(M2)$; $4 - Fe^{3+}(M1-3)$

що супроводжуються окисненням заліза та проявом переважної сприйнятливості до окиснення Fe²⁺ в позиціях *M*1, порівняно з *M*3 [14]. Переважна сприйнятливість Fe²⁺(*M*1) до термічного і радіаційного впливу експериментально показана [3, 14]. Про наявність Fe³⁺ не тільки в *M*2-, але і в *M*1- та *M*3-позиціях вихідних еденітів свідчать збільшені, порівняно з дублетами Fe²⁺, значення напівширини ліній дублетів Fe³⁺(*M*1–3). Значення концентрації радіаційно окисненого заліза в кожному із зразків 1–3 після їх опромінення максимальною дозою становили 26,3 % (0,27 ат. од.), 25,2 % (0,41 ат. од.) і 20,5 % (0,52 ат. од.) відповідно.

Для підвищення достовірності висновків щодо закономірностей протікання процесів радіаційно-хімічного окиснення заліза в амфіболах ми провели порівняльний аналіз результатів даної роботи для еденітів з аналогічними результатами, опублікованими для гастингситів [6]. Гастингситові та еденітові різновиди кальцієвих амфіболів за однакових варіацій хімічного складу октаедричних позицій відрізняються вмістом кремнію в тетраедричних позиціях. Для перших вміст Si_{IV} складає 5,5÷ ÷6,5 ат. од., для других — понад 6,5 [16]. Згадані аналогії в складі октаедричних підґраток, до яких прив'язані процеси окиснення заліза, дозволяють розглядати процедуру співставлення залежностей параметрів радіаційної стійкості від катіонного складу для цих різновидів амфіболів як коректну в науковому і пошуковому плані.

Зміна концентрації Fe³⁺ в процесі опромінення еденітів і гастингситів, виходячи із експериментальних даних (рис. 3), задовільно описується експоненціальним рівнянням

$$n(\text{Fe}^{3+}) = a + b \cdot \exp(-D/c),$$
 (1)

значення сталих якого для кожного зі зразків наведені в табл. 2. Видно, що значення коефіцієнта а в межах похибок визначення відповідають сумарній концентрації Fe³⁺ в зразках, опромінених максимальною дозою, а коефіцієнта b — концентрації радіаційно окисненого заліза в них же. Значення останніх збільшуються в рядах еденітів і гастингситів зі зростанням вмісту сумарного заліза в зразках. Поля зміни концентрацій Fe³⁺ в процесі опромінення амфіболів обох видів перекриваються. Це може бути пояснено близькістю варіацій хімічного складу їх катіон-кисневих стрічок октаедрів, до яких прив'язані радіаційні зміни. Максимальне зростання швидкості радіаційного окиснення заліза, яка визначається тангенсом кута нахилу кривих до осі D, спостерігається за дози до 2,8·10⁸ Гр. За більших доз опромінення криві зміни n (Fe³⁺) повільно виходять на "насичення", що пояснюється вирівнюванням значень швидкості наведення радіаційних дефектів (окиснення Fe²⁺) і їх рекомбінації (відновлення Fe³⁺).

Залежність накопичення радіаційно-хімічно окисненого заліза від катіонного складу. Наявність тенденції до зменшення накопичення радіаційно-хімічно окисненого заліза зі збільшенням значень співвідношень Mg/(Mg +

ISSN 0204-3548. Mineral. Journ. (Ukraine). 2008. 30, No 4

 $+ Fe^{2+}$) і Fe³⁺/ Fe²⁺, а також його збільшення зі зростанням вмісту Fe²⁺ та сумарного заліза в октаедричних *М*1—3-позиціях структур вихідних гастингситів експериментально показано в [6]. Доказ справедливості цих тенденцій для еденітів, а також вияв впливу катіонів тетраедричних, M4- і А-позицій на процеси накопичення радіаційно окисненого заліза може бути отриманий зі співставлення згаданих залежностей для амфіболів обох видів. Вплив структуротвірних катіонів октаедричних М1—3- і А-позицій на рівень накопичення радіаційно окисненого заліза продемонстровано на рис. 4. Набір експериментальних даних для залежностей концентрацій радіаційно окисненого заліза — $n(\text{Fe}_{\text{p.o.}}^{3+})$ від співвідношень $\text{Fe}^{3+}/\text{Fe}^{2+}$ і $Mg/(Mg + Fe^{2+})$ (рис. 4, *a*, *г*) може бути описаний кривими, які демонструють спільність тенденції зменшення накопичення радіаційно окисненого заліза зі збільшенням ступеня окиснення заліза в структурі неопромінених зразків і вмісту в них магнію. Наявність цієї тенденції можна пояснити, з одного боку, існуванням деякої межі максимального окиснення заліза внаслідок опромінення, індивідуальної для кожного амфіболу (рис. 3) і залежної, в свою чергу, від вмісту загального заліза. З другого боку, зростання концентрації окиснених іонів Fe³⁺ та реакційно-нейтральних іонів Mg²⁺ збільшує ймовірність відновлення радіаційно окисненого заліза.

Аналогічна поведінка властива і для залежності $n(\text{Fe}_{\text{p.o.}}^{3+}) \sim f[n(\text{Na})]$ (рис. 4, ϵ). Тенденція до спаду функції спостерігається, якщо в якості аргументу визначати концентрації Na як в *A*- і *M*4-позиціях окремо, так і разом. Із цього випливає: збільшення вмісту натрію в складі амфіболів посилює їх радіопротекторні



Рис. 3. Залежність сумарних значень концентрації катіонів Fe^{3+} в октаедричних позиціях еденітів (1—3) і гастингситів (4—7) від дози опромінення. Тут і далі використані дані по гастингситах із [6]. Точки — експериментальні значення, суцільні лінії — криві, розраховані за рівнянням (1)

характеристики, зокрема, зменшує сприйнятливість Fe²⁺ до окиснення під впливом опромінення. Пілвишення раліаційної стійкості амфіболів зі збільшенням вмісту в них Na може бути пов'язано з частковою його участю в формуванні в складі материнської структури піроксенових (егіринових) ланцюжків, які орієнтовані впродовж амфіболових стрічок [2]. Наш досвід вивчення впливу гамма-випромінювання на структуру егірину (неопубліковані дані) показує їх високу радіаційну стійкість, яка проявляється в інертності іонів Fe²⁺ в їх структурі до окиснення за умови аналогічних радіаційних навантажень. Можливим внеском саме егіринової складової ми частково пояснили аномально високі радіопротекторні властивості магнезіоарфведсоніту, який містив надлишкову кількість лужних катіонів [7]. Навпаки, збільшення вмісту калію в А-позиціях структури еденітів і гас-

Таблиця 2. Деякі характеристики стану заліза та значення постійних функції (1) залежності концентрації Fe³⁺ від дози опромінення в еденітах (зр. 1—3) та гастингситах (зр. 4—7)

Номер	∑(Fe)	Fe ³⁺ _{ucx}	Fe ³⁺ обл	Значення постійних функції $n(\text{Fe}^{3+}) = a + b \cdot \exp(-D/c)$			
зразка				а	b	a 108 Fp	
		c.10°, 1p					
1	1,04	0,50	0,77	0,772	-0,271	0,880	
2	1,63	0,74	1,16	1,163	-0,421	1,613	
3	2,57	0,70	1,22	1,231	-0,528	1,397	
4	1,43	0,66	1,08	1,074	-0,414	0,811	
5	1,73	0,65	1,08	1,084	-0,433	1,321	
6	2,43	0,84	1,32	1,323	-0,483	1,041	
7	3,97	0,54	1,07	1,069	-0,529	1,243	

ISSN 0204-3548. Мінерал. журн. 2008. 30, № 4



Puc. 4. Залежність вмісту радіаційно окисненого заліза в структурах еденітів (1) і гастингситів (2) від ступеня окиснення заліза (*a*), вмісту закисного (δ) і сумарного заліза (в), співвідношення Mg/(Mg + Fe²⁺) (ϵ), вмісту катіонів K (d) і Na (ϵ)

тингситів супроводжується активацією процесів радіаційно-хімічного окиснення Fe^{2+} і зростанням накопичення $Fe^{3+}_{p.o.}$ (рис. 4, ∂). Активуючу роль К на накопичення $Fe^{3+}_{p.o.}$ можна пов'язати з його участю в радіаційних перетвореннях Fe- і OH-вмісних алюмосилікатів. Зміна зарядового стану заліза відповідно до однієї з гіпотетичних точок зору на механізм радіаційного окиснення заліза в Fe- і OHвмісних шаруватих і стрічкових силікатах супроводжується розщепленням структурних OH-зв'язків і має вигляд [14]:

$$Fe^{2+} + OH^{-} \rightarrow Fe^{3+} + O^{-} + H^{-}.$$
 (2)

Ймовірно, водень у вигляді іонів Н⁻ дифундує із аніонного оточення катіона-реагента в *A*- і *M*4-позиції, де в поєднанні з іонами K⁺ і Na⁺ утворюють комплекси гідридних молекул калію і натрію:

$$(\mathbf{K}, \mathbf{Na})^{+} + \mathbf{H}^{-} \rightarrow [(\mathbf{K}, \mathbf{Na})\mathbf{H}]_{k}.$$
(3)

В стрічкових силікатах, де міграція продуктів розкладу по стрічках обмежена, комплекси [(K, Na)H]_k під час їх термічної дисоціації грають роль відновлювачів заліза та структурних OH-груп:

$$Fe^{3+} + O^{-} + [(K, Na)H]_k \rightarrow Fe^{2+} + (K, Na)^+ + OH^-.$$
 (4)

Термічне відновлення радіаційно окисненого заліза і зруйнованих гідроксильних груп — типоморфна ознака амфіболів, що зазнали впливу радіаційних полів [14]. Аналогічна гіпотеза відновлення тетраедричних катіонів Fe³⁺ гідридними молекулами лужних іонів була запропонована для пояснення явища термознебарвлення геліодорів [17].

Виходячи зі значень концентрації радіаційно окисненого заліза в трьох еденітах та чотирьох гастингситах (0,27, 0,42, 0,52, 0,42, 0,43, 0,48 і 0,53 ат. од. відповідно) та концентрації калію в них (0,10, 0,53, 0,25, 0,12, 0,19, 0,21 і 0,28 ат. од.), кількості іонів K⁺ недостатньо для забезпечення окисно-відновних реакцій. Вірогідно, цей брак K⁺ компенсується залученням до зазначених реакцій іонів Na⁺. Переважна кількість натрію в *A*- та *M*4-позиціях структури досліджуваних мінералів, порівняно з калієм (1,30, 0,82, 0,76, 1,08, 0,56, 0,59 і 0,55 ат. од. відповідно) та його радіопротекторні властивості нівелюють його роль як учасника окисно-відновних процесів.

Тенденція до збільшення накопичення окисного заліза під впливом опромінення проявляється також зі збільшенням вмісту закисного і сумарного заліза в октаедричних позиціях вихідних амфіболів обох видів (рис. 4, δ , ϵ). З подібності обох залежностей випливає, що головна роль в накопиченні Fe³⁺_{p.o.} належить закисному залізу — елементу реагенту.

Аналіз залежностей накопичення Fe³⁺_{p.o.} від вмісту катіонів кремнію в тетраедрах, кальцію

ISSN 0204-3548. Mineral. Journ. (Ukraine). 2008. 30, No 4

в M4-поліедрі, аніонів OH⁻ в октаедричних M1- та M3-позиціях досліджених амфіболів не виявив якихось закономірностей в їх поводженні. Цей факт, а також спостережений розкид точок на координатних площинах вказують на складний характер взаємного впливу множини структуротвірних елементів на процеси накопичення радіаційно-хімічно окисненого заліза. Значний вплив на відхилення експериментальних точок від описуваних залежностей може справляти упорядкованість у розподілі октаедричних пара- і діамагнітних катіонів, що проявляється в формуванні областей переважного їх розташування у структурі — кластеризації [4, 7].

Висновки. Вивчено розподіл різновалентних катіонів заліза по нееквівалентних октаедричних позиціях структур еденітів у процесі їх опромінення. Зміну концентрацій Fe^{3+} в еденітах і гастингситах залежно від дози їх опромінення описано експоненціальним рівнянням типу (1). Значенням постійних коефіцієнтів *a* і *b* в рівнянні відповідають суми концентрацій Fe^{3+} в зразках, опромінених максимальною дозою, і концентрації радіаційно окисненого заліза в них. Проведено порівняння рівнів накопичення радіаційно окисненого заліза в структурі еденітів і гастингситів залежно від їх хімічного складу.

Виявлена тенденція зменшення накопичення радіаційно-хімічно окисненого заліза зі збільшенням ступеня окиснення заліза і магнезіальності складу вихідних зразків еденітів та гастингситів. Наявність тенденції пов'язана зі збільшенням ймовірності відновлення радіаційно окисненого заліза за умови зростання в оточенні реакційно активних іонів Fe^{2+} концентрації окиснених (Fe^{3+}) і реакційно нейтральних (Mg) іонів.

Аналогічна тенленція вілзначена за умов збільшення концентрації Na як в А- і М4-позиціях нарізно, так і сумарно взятих. Підвищення радіаційної стійкості амфіболів зі збільшенням в них вмісту Na припустимо пояснити частковою його участю в формуванні піроксенових (егіринових) ланцюжків, які орієнтовані взловж амфіболових стрічок і наділені високими радіопротекторними властивостями. Збільшення вмісту К в А-позиції, навпаки, активізує накопичення Fe³⁺ в структурах еденітів і гастингситів за їх опромінення. Останній ефект, виходячи із гіпотетичного механізму окиснення заліза, пов'язаний з роллю кожного із лужних катіонів у процесах окиснення.

Зафіксовано зростання вмісту Fe³⁺_{p.o.} зі збільшенням вмісту закисного і сумарного заліза у вихідних амфіболах обох видів. Розкид точок на всіх розглянутих діаграмах вказує на взаємозв'язок впливів структуротвірних елементів і розподілу їх по структурах на процеси накопичення радіаційно-хімічно окисненого заліза.

Результати корисні для прогнозування радіаційних змін структури амфіболів у часі і для дозиметрії радіаційного впливу на вмісні породи, а також для відновлення історії формування рудних полів, розширення пошукових критеріїв.

- 1. Белевцев Р.Я., Спивак С.Д. Трещинно-жильный комплекс в гранитах Коростенского плутона и его значение для захоронения радиоактивных отходов // Зб. наук. праць Ін-ту геохімії навколиш. середовища. 2001. Вип. 3/4. С. 50–66.
- Гончаров Ю.Н., Дриц В.А., Александров В.А. О новом структурном типе цепочечных силикатов, полученном в системе NaF—MgF₂—MgO—SiO₂ // XI Всесоюз. совещ. по экспериментальной и технической минералогии и петрографии: Тез. докл. — Иркутск, 1973. — С. 217–218.
- 3. *Иваницкий В.П., Вознюк П.О., Литовченко А.С., Бондаренко Г.Н.* Исследование процессов радиационного окисления железа в амфиболах и кинетики их протекания (по данным метода ЯГР) // Минерал. журн. 2001. **23**, № 1. С. 42–54.
- 4. Иваницкий В.П., Калиниченко А.М., Легкова Г.В. и др. Зависимость радиационной и термической устойчивости некоторых Fe- и OH-содержащих слоистых и ленточных алюмосиликатов от распределения октаэдрических катионов в их структурах // Зб. наук. праць Ін-ту геохімії навколиш. середовища. 2004. Вип. 10. С. 43–52.
- 5. Иваницкий В.П., Калиниченко А.М., Матяш И.В. и др. Изучение процессов термического и радиационного окисления и дегидроксилации роговой обманки спектроскопическими методами // Геохимия. 1977. № 7. С. 1073–1084.
- 6. *Іваницький В.П., Литовченко А.С., Бондаренко Г.М. та ін.* Кінетика радіаційно-хімічного окиснення заліза у структурах гастингситів // Мінерал. журн. 2007. **29**, № 1. С. 58–66.
- 7. Иваницкий В.П., Литовченко А.С., Бондаренко Г.Н., Польшин Э.В. Магнезиоарфведсонит радиационно устойчивая разновидность натриевого амфибола // Там же. — № 3. — С. 39—46.

- 8. *Кривоконева Г.К., Сидоренко Г.А.* Влияние радиационного облучения на некоторые породообразующие и рудные минералы // Тез. докл. Всесоюз. совещ. "Радиоактивные элементы в горных породах". — Новосибирск, 1972. — Ч. 2. — С. 153–154.
- 9. Кривоконева Г.К., Скляднева В.М., Битулева Н.Д. Структурные изменения керамических материалов под действием нейтронной бомбардировки в условиях высоких температур // Исследование строения и фазового состава минеральных объектов комплексом физических методов для решения технологических задач. М.: ВИМС, 1981. С. 68–84.
- 10. Лазаренко Е.К. Значение минералогических исследований в решении общегеологических проблем // Минерал. сб. Львов. геол. о-ва. 1972. № 2. С. 123–140.
- 11. Лапидес И.Л., Валетов Т.А. Упорядоченность катионов в амфиболах. М.: Наука, 1986. 124 с.
- 12. Литвин А.Л. Кристаллохимия и структурный типоморфизм амфиболов. Киев: Наук. думка, 1977. 236 с.
- 13. Литвин А.Л., Иваницкий В.П., Остапенко С.С. Влияние радиационного и термического воздействия на структуру железосодержащего Са-амфибола // Минерал. журн. — 1994. — 16, № 1. — С. 75–84.
- 14. *Матяш И.В., Калиниченко А.М., Литовченко А.С. и др.* Радиоспектроскопия слюд и амфиболов. Киев: Наук. думка, 1980. 188 с.
- 15. Новиков Г.В. Метод анализа низкоразрешенных спектров. М., 1987. Деп. в ВИНИТИ, № 4112-Б87.
- 16. *Номенклатура* амфиболов: докл. подкомитета по амфиболам комиссии по новым минералам и названиям минералов международной минералогической ассоциации (КНМНМ ММА) // Зап. Всесоюз. минерал. об-ва. 1997. № 6. С. 82–102.
- 17. *Таран М.Н., Платонов А.Н., Калиниченко А.М., Поваренных А.С.* Исследование природы окраски гелиодоров из Забайкалья // Докл. АН УССР. Сер. Б.— 1978. № 5. С. 415–419.
- 18. Щербаков И.Б. Петрология Украинского щита / Под ред. Д.С. Гурского. Львов: ЗУКЦ, 2005. 366 с.
- Яковлев Б.Г., Литвин А Л. О распределении катионов Fe²⁺ и Mg между структурными позициями кальциевых амфиболов из метаморфических пород // IX Всесоюз. совещ. по рентгенографии минерального сырья: Тез. докл. — Казань, 1983. — С. 214–216.
- 20. *Bancroft G.M., Brown J.R.A.* Mössbauer study of coexisting hornblendes and biotites: quantitative Fe³⁺/Fe²⁺ rations // Amer. Miner. 1975. **60**, No 3–4. P. 265–272.

Ін-т геохімії, мінералогії та рудоутворення

Надійшла 05.05.2008

ім. М.П. Семененка НАН України, Київ

Ін-т геохімії навколиш. середовища НАН і МНС України, Київ

Нац. ун-т харч. технологій, Київ

PE3ЮME. С помощью метода ядерной гамма-резонансной спектроскопии изучено распределение разновалентных катионов железа по октаэдрическим позициям структуры эденитов в процессе их облучения. Проведено сравнение зависимостей уровней накопления радиационно окисленного железа от химического состава эденитов и гастингситов.

SUMMARY. The distribution of iron cations on octahedral positions of edenite's structure in the process of their irradiation are studied by the method of NGR-spectroscopy. Accumulation levels of radiation-oxidized iron have been compared depending on chemical composition of edenites and hastingsites.