

УДК 622.83:550.4

Гайдін А. М., Дяків В. О.
Відділення гірнико-хімічної сировини
Академії гірничих наук України, м. Львів

ДОМБРОВСЬКЕ ОЗЕРО: ПРОГНОЗИ І ФАКТИ

Розглянуті фактори, які визначають формування хімічного складу води при затопленні калійного кар’єру в м. Калуші (Івано-Франківська область). Доведено, що внаслідок руйнування бортів кар’єру береги і дно озера ізолуються від соленосних відкладень і здійснюється опріснювання розсолів.

Ключові слова: затоплення кар’єру, розчинення, розсоли, деформації.

Рассмотрены факторы, определяющие формирование химического состава воды при затоплении калийного карьера в г. Калуш (Ивано-Франковская область). Доказано, что вследствие разрушения бортов карьера берега и дно озера изолируются от соленосных отложений и происходит опреснение рассолов.

Ключевые слова: затопление карьера, растворение, рассолы, деформации.

Factors are considered, generated chemical composition of water during influent of potassium open pit near in the Kalush of Ivano-Frankivsk region . It is set, that destruction of open pit edges beach and bottom of the lake is isolated away from salt deposition. Take place elimination of water mineralization.

Key words: influent, open pit, solution, salt water, deformations.

Вступ. У м. Калуші Івано-Франківської області з 1967 до 2005 року діяв Домбровський кар’єр з видобутку калійної руди. До 2008 в кар’єрі працювала система осушенння, яка складалася із траншеї для перехоплення припливу води з четвертинних відкладів і збірника розсолів у відпрацьованій південній частині кар’єру. Воду із траншеї скидали в річку, а розсол закачували в шахту. У січні 2008 р. осушення припинили, почалося затоплення кар’єру. Після липневої повені затоплення різко прискорилося. На місці кар’єру утворюється озеро.

У геологічній будові родовища виділяється три основні елементи: калійні руди у соленосній брекчії, глиниста кора вивітрювання та четвертинні відклади. Калійна руда складена легко розчинними галітом, кайнітом, сильвіном та менш розчинними лангбейнітом, кізеритом, полігалітом, ангідритом. Вміст нерозчинних глинистих домішок – 15-17%. Вміщаючі породи представлени глинами та пісковиками з вмістом до 45% галіту. Кора вивітрювання соленосних порід – глинисто-гіпсова шапка (ГГШ) має потужність від 3-4 до 24 м. Підошва ГГШ залягає на відмітках 262-274 м, покрівля – 276-278 м. Четвертинні відклади представлені водоносними гальковиками потужністю 2-18 м і суглинками, потужністю 2,5-6 м.

Відмітка земної поверхні навколо кар’єру 300-303 м. Об’єм виробленого простору 52,5 млн. м³. Відмітка дна південної частини кар’єру 173 м, північної 237 м. Кут відкосу уступів у суглинках і гальковиках 35°, в ГГШ 50°. Скельний розкрив здійснювали уступами висотою 15 м, генеральний кут відкосу 65°. Навколо кар’єру споруджена дренажна траншея довжиною 5,3 км і глибиною до 25 м, її об’єм 2,3 млн. м³. Між кар’єром і траншеєю залишений цілик шириною 100 м. На північному борті на відтинку 160 м цілик відроблений, траншея відсутня.

Актуальність. У зв’язку з незворотнім затопленням кар’єру виникла дискусія про його екологічні наслідки. Так, автори статті [4] вважали, що озеро буде солоним, внаслідок чого станеться засолення четвертинного водоносного горизонту. Протилежну думку відстоювали автори даної статті, які на підставі фізичного моделювання і теоретичних розрахунків довели, що верхня частина водної товщі буде прісною і небезпеки для довкілля не буде [2, 3]. Тому вельми актуальним є оцінка достовірності виконаного прогнозу хімічного складу води в Домбровському озері.

Методика дослідження. Для досягнення вказаної мети були проведені спостереження за динамікою затоплення кар’єру, фотодокументація стану бортів, проміри глибини озера, поінтервалльне гідрохімічне опробування обох частин кар’єру за стандартними методиками.

Затоплення кар'єру. Методика прогнозування динаміки затоплення кар'єрних виїмок запропонована А.М. Гайдіним у 2003 р. [1]. У випадку Домбровського кар'єру завдання спрошується тим, що до досягнення рівнем підошви четвертинного водоносного горизонту водоприток залежить тільки від метеорологічних факторів. Для визначення притоку побудований графік залежності об'єму виїмки від рівня заповнення (рис.1).

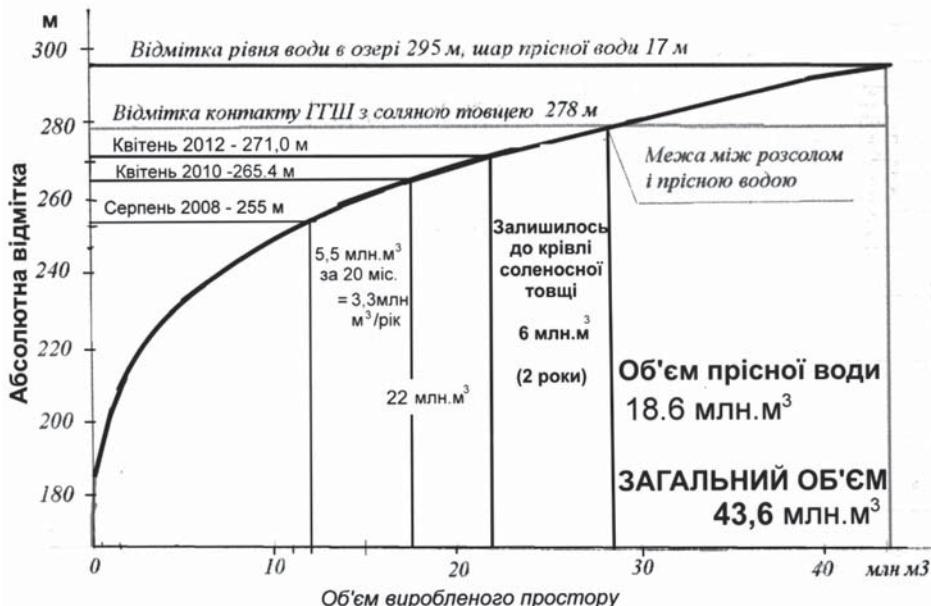


Рис. 1. Графік залежності між рівнем та об'ємом затоплення

За цим графіком по величині підняття рівня за деякий період часу визначається прирощення об'єму води. Так, за 4,5 роки, з вересня 2008 по березень 2012 р. рівень води піднявся з 256 до 271 м, прирощення об'єму склало 15 млн. м³. Поділяючи об'єм води на час (4,5 років), визначаємо приток, який становить 3,3 млн. м³/рік. Знайочи величину притоку, визначаємо час підняття рівня до покрівлі солей і до повного затоплення.

До покрівлі солей залишилося вільного простору 6 млн. м³, тобто соленосні породи будуть затоплені менше ніж за два роки. Об'єм вільного простору від крівлі солей до відмітки повного затоплення (295 м) становить 18,6 млн. м³, час затоплення без врахування зменшення припливу грунтових вод 6 років. Дослідження, проведені на затоплених сірчаних кар'єрах, показали, що, внаслідок мінливості метеорологічних факторів, точність прогнозів залежить від часу затоплення [1]. При терміні затоплення 6 років помилка досягає 25 %, тобто фактично затоплення може продовжуватися від 5 до 7 років.

Деформації бортів кар'єру. У роботах [2, 3] було показано, що внаслідок розчинення соляних бортів у них на рівні води утворюється ніша (рис. 2а). Стелина ніші горизонтальна, відповідає рівню води. Нерозчинний осад падає з покрівлі, утворюючи призму під кутом природного укосу і накопичується на поверхні солей. Бокова поверхня ніші покривається осадом. Виміри глибин в кар'єрі показали, що нахил підводного схилу становить від 20 до 32°, в середньому 29°. На ділянках, де нахил борта менший, ніж кут природного відкосу нерозчинного осаду, розчинення борту взагалі не здійснюється.

Як і було передбачено, коли потужність соленосних відкладень над рівнем води зменшилася до 6 м, розпочалися масові обвалення бортів (рис. 2б). На значній частині західного берега соленосні відкладення перекрилися продуктами обвалення і розчинення бортів уповільнилося або й припинилося. Приблизно 350 м борту в південній частині кар'єру також вже прикрита зсувом четвертинних відкладів. У більшості випадків відступлення борту визначається шириною берми, складеної глинами. Після обвалення на ширину берми виникає зсув четвертинних відкладень і поверхня солей захищається від розчинення (рис. 2в). Обвалені соляні блоки утворюють прибережні скелі, які швидко розчиня-

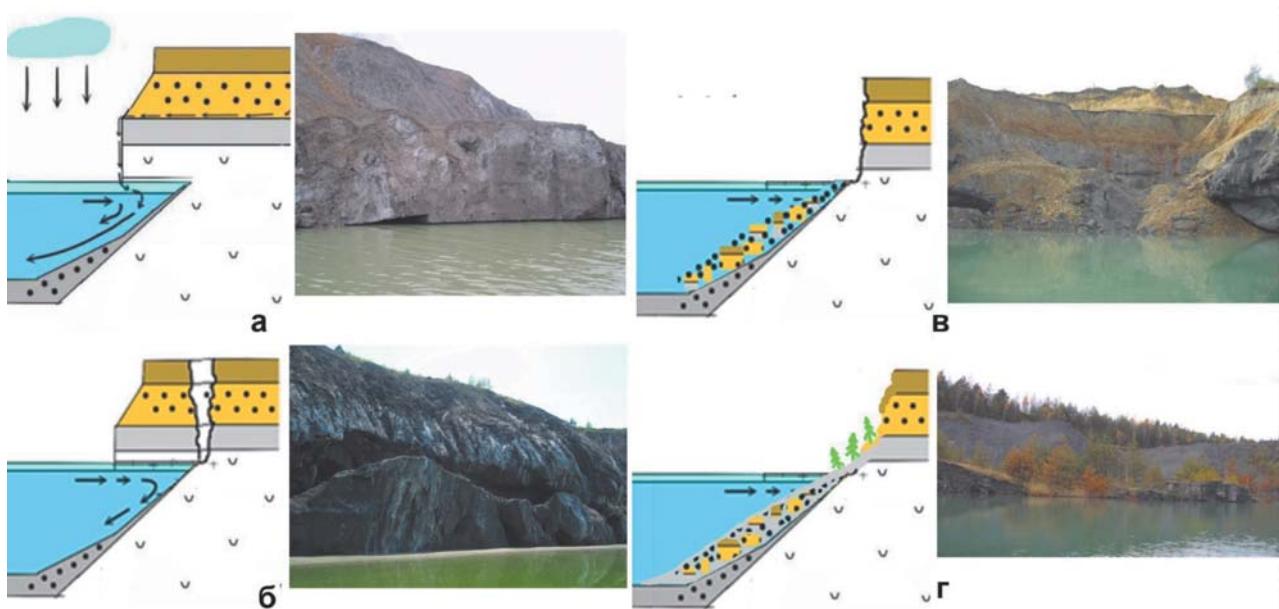


Рис. 2. Стадії деформації бортів Домбровського кар’єру.

а – формування ніші вилуговування; б – обвали бортів; в – зсуви четвертинних відкладів;
г – опливання знесолених глин та додаткова гідроізоляція дна.

ються. Уламки глинистих порід та раніше знесолені відклади, на яких встигла вирости деревна рослинність, сповзають і розповсюджуються дном озера додатково гідроізоляючи корінні солевмісні породи (рис. 2г).

За рахунок накопичення нерозчинного осаду глибина південної ділянки кар’єру вже зменшилася на 20 м. Північний борт засипаний продуктами обвалення та в результаті робіт з відсипки підпорної призми на 50%. На західній його половині розвивається зсув, зсуvin маси повністю ізолювали виходи солі. Інтенсивно продовжується розчинення солей тільки на східному березі північної частини, де каліні руди розкриті на великій площині. Там утворюються глибокі яри.

Таким чином на сьогодні в озері проходить стадія обвалення бортів, після чого визначальним чинником формування хімічного складу озерних вод буде хвильовий розмив.

Хвильовий розмив в період затоплення гальковиків буде незначний, оскільки високі береги ще захищають плесо від вітру, а гальковики слабо піддаються розмиву. Суттєвий розмив почнеться після того, як рівень води досягне суглинків. Вони дуже швидко розмиваються, тут буде формуватися прибережна мілина під кутом 1-2° [1] і субвертикальний кліф. Можлива ширина зони розмиву становить до 40 м [5]. При тому буде розмиватися цілик між озером і дренажною траншеєю.

Таким чином, у деформаціях бортів можна розрізнати наступні стадії:

1) утворення ніш розчинення, 2) обвали, 3) розмиви гальковику, 4) розмиви суглинку. Продукти руйнування берегів спливають на підводні схили і дно озера, надійно ізолюючи водну товщу від соленосних порід.

Хімічний склад розсолів. Виведені формули [2, 3] дозволяють вирахувати кількість солей, які розчиняються при затопленні кар’єру. Площа вертикального перетину ніші F становить

$$F=0,5 \cdot H \cdot L, \quad (1)$$

де H – висота затопленого борта, L – глибина ніші.

Об’єм порід V , які розчиняються при затопленні, визначається з формули

$$V=F \cdot P, \quad (2)$$

де P – довжина ділянки борта кар’єру з визначеними параметрами. Маса розчинених солей M дотрівнює

$$M=0,5 \cdot H \cdot L \cdot P \cdot (1-c) \cdot \gamma, \quad (3)$$

де γ – питома маса порід, С – вміст нерозчинних домішок. Середня мінералізація розсолу після затоплення соленосної товщі дорівнює відношенню маси розчинених солей до об'єму води, який в інтервалі відміток 250-278 м становить 16 млн. м³.

Для орієнтовної оцінки приймаємо H=28 м, L=25 м, P=5000 м, c=0,5, $\gamma=2\ 100$ кг/м³. Підставляючи дані, одержимо M=1840 млн. кг. Середня мінералізація розсолу дорівнює 1840:16=114 кг/м³. Фактична концентрація розсолів у верхній частині водної товщі наведена в таблиці 1.

Таблиця 1
Зміни концентрації розсолів в північній частині кар’єру

Мінералізація, г/л	Глибина, м				
	0	3	5	10	20
Квітень 2009 р.	165		301	327	
Квітень 2010 р.	148		222	222	310
Червень 2010 р.	128	192	222	222	
Березень 2012 р.	108		158	218	358

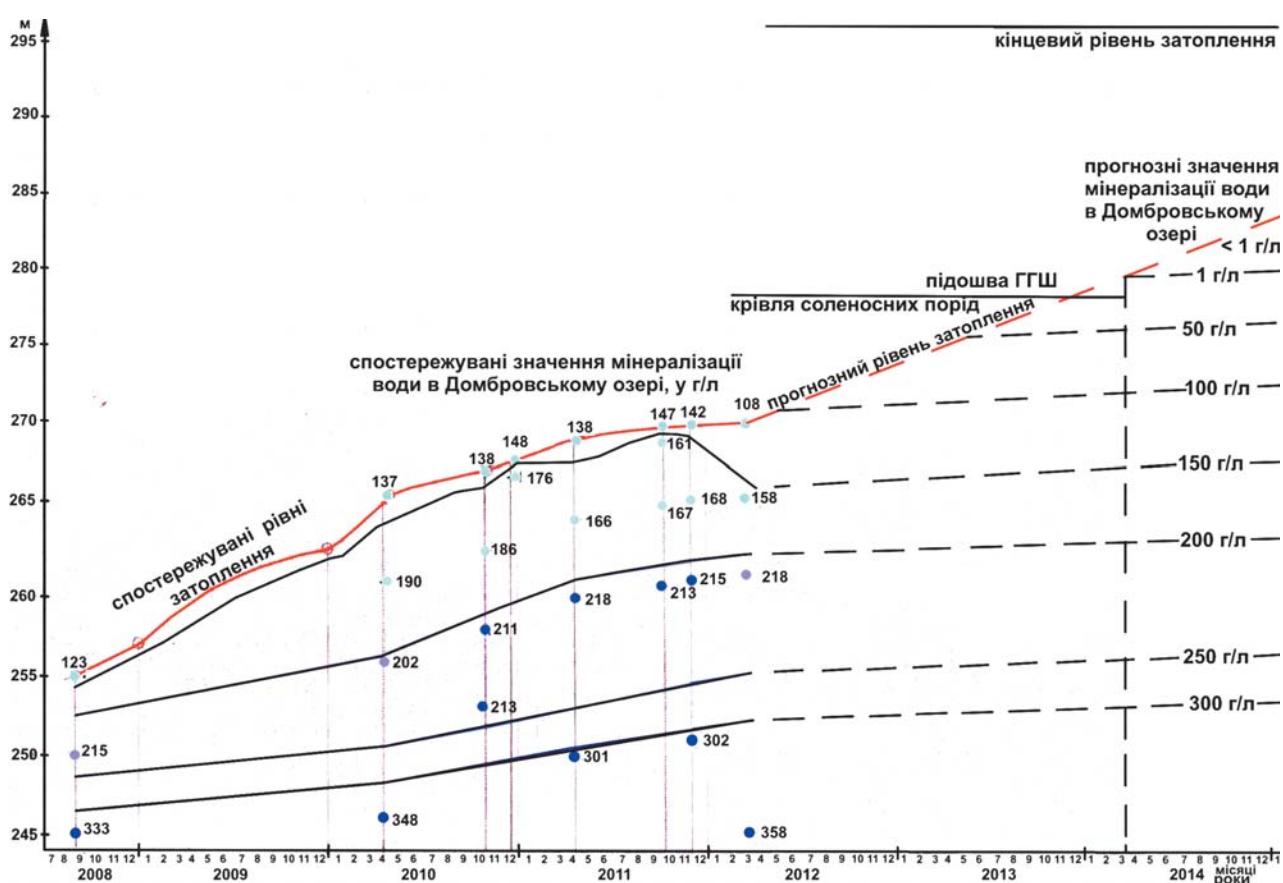


Рис. 3. Результати моніторингових спостережень за змінами рівнів та мінералізації води у Домбровському озері та їх прогноз при подальшому затопленні.

Як видно із таблиці, мінералізація розсолу в часі зменшується і порядок цифр не розходиться з розрахунком. Проведені моніторингові дослідження дозволяють прогнозувати у часі динаміку затоплення та формування прісноводної товщі в Домбровському озері (рис. 3).

Накопичення прісної води. З моменту обвалення берегів розчинення солей припиняється і над розсолом накопичується прісна вода. Після затоплення рівень води в озері буде на відмітці 295 м, це

на 3 м нижче рівня води на контурах живлення – в каналі і руслі Сивки. Тому озеро буде служити місцем розвантаження води четвертинного водоносного горизонту. Крім того, на площину озера буде випадати близько 1 млн. m^3 опадів. Якщо буде споруджений канал для впуску води в озеро з річки Сивки, живлення озера буде здійснюватися переважно річковою водою.

Товщина шару прісної води відповідає різниці між відміткою затоплення (295 м) і відміткою по крівлі соленоносної товщі (278 м), що становить 17 м. Внаслідок різниці густин прісна вода розповсюджується над поверхнею розсолів, майже не змішуючись з ними. Прісна вода буде займати верхню частину водної товщі озера, а накопичений розсол – нижню. Перемішування води під впливом вітрівих хвиль розповсюджується на глибину, яка дорівнює висоті хвилі, тобто не виходить за межі ліній розділу між соленою і прісною водою. Більш інтенсивно проходить перемішування води в результаті осінньої температурної інверсії. За літо вода в озері нагрівається до 20-25 °C, густина такої води становить 0.997 g/cm³. Восени в озеро поступає вода з температурою 0-4 °C з густиною до 1 g/cm³. Температура соленої води становить 17-18 °C, а густина 1,054 g/cm³. Тому при інверсії холодна вода опускається вниз тільки до площини розділу між соленою і прісною водою. Конвективні течії здійснюються в ламінарному режимі, тому обмін солями між шарами прісної і соленої води може проходити тільки в результаті дифузії. Однак процес дифузії дуже повільний.

Природними аналогами стратифікованих озер можуть служити озеро Могильне, розташоване на острові Кільдин біля Кольського півострова та карстові озера над соляним куполом в у західній околиці с. Теребля Тячівського району Закарпатської області. В озері Могильному в результаті відокремлення частини моря піщаюють косою, морська вода з соленістю 33 g/l локалізована у нижній частині, а прісна вода з вмістом солей менше 1 g/l поширене у верхній 5-ти метровій товщі. Зона змішування, де соленість води плавно збільшується, становить 2 м. При цьому у поверхневому шарі живе прісноводна фауна, а в глибинному – морська. Карстові озера в с. Теребля утворилися в результаті вилугувування галіту ґрутовими водами та формування провалів. У придонній частині озер локалізована ропа з вмістом солей до 300 g/l, а у верхній частині – вода з мінералізацією біля 1 g/l, у якій водиться прісноводна риба.

Висновки. 1. У механізмі переробки берегів при затопленні соляного кар’єру виділяються наступні стадії: 1) розчинення солей в бортах з утворенням ніш; 2) обвалення порід над нішами; 3) зсуви четвертинних порід; 4) хвильовий розмив. Запропоновані методи інженерного розрахунку майбутнього профілю берегів.

2. У результаті переробки берегів соленоносні відкладення будуть ізольовані від водної товщі і тому розсоли будуть утворюватися тільки в період затоплення соленоносних порід. У кар’єрній виїмці створиться озеро з соленою водою на дні і верхнім шаром прісної води товщиною до 17 м.

3. У формуванні хімічного складу води в озері, що утворюється на місці кар’єру, виділяються наступні стадії: 1) утворення розсолів в період затоплення соленоносної товщі; 2) накопичення прісної води в період затоплення четвертинних відкладень; 3) перемішування води в межах прісноводної товщі в результаті осінньої інверсії.

4. При рекомендованій відмітці затоплення 295 м озеро буде служити місцем розвантаження ґрунтових вод, тому засолення останніх з причини затоплення Домбровського кар’єру неможливе.

Таким чином, доведена можливість створення на місці калійного кар’єру озера, придатного для рекреаційного використання. Результати досліджень доцільно використати як основу комплексного проекту ревіталізації території в зоні впливу Домбровського кар’єру.

Література

1. Гайдін А.М. Нові озера Львівщини / А.М. Гайдін, І.І. Зозуля. – Львів: Афіша, 2009. – 104 с.
2. Гайдін А.М. Прісне озеро на місці соляного кар’єру / А.М. Гайдін, В.О. Дяків // Науковий вісник Волинського нац. ун-ту ім. Лесі Українки. – Луцьк, 2010. – № 17. – С. 86-90.
3. Гайдін А.М. Умови формування прісноводної товщі в озері на місці соляного кар’єру / А.М. Гайдін, В.О. Дяків // Збірник наукових праць Волинського нац. ун-ту ім. Лесі Українки. Природа Західного Полісся та прилеглих територій. – Луцьк, 2010. – № 7. – С. 50-64.
4. Долін В.В. Прогнозування екогідрохімічної ситуації при затопленні Домбровського кар’єру

калійних руд / В.В. Долін, Є.О. Яковлев, Е.Д. Кузьменко, Б.Т. Бараненко // Екологічна безпека та забалансоване ресурсокористування. Науково-технічний журнал. – 2010. – № 1. – С. 74-87.

5. Кривоусов А.Я. Результати наблюдений за процесом вищелачивания и разрушения соляных пород в уступах карьера. – Л.:ВНИИГ, 1974. – С.17.

Поступила в редакцію 19 квітня 2012 р.

Рекомендував до друку д.г.-м.н. О.М. Адаменко

ЕКОЛОГІЯ ПЕДОСФЕРИ

УДК 631.879.34:663.52:631.413.3

Овчарук О.В., Трач С.В., Овчарук О.В.

Подільський державний аграрно-технічний
університет, м. Кам'янець-Подільський

ЕКОЛОГІЧНА ОЦІНКА ГРУНТУ ЗА НЕБЕЗПЕКОЮ ОСОЛОНЦЮВАННЯ ПРИ ВИКОРИСТАННІ ВІДХОДІВ СПИРТОВОГО ВИРОБНИЦТВА

У статті викладено результати досліджень по визначення впливу відходів спиртового виробництва на вміст водорозчинних солей у чорноземі типовому. Встановлено, що відходи не викликали засолення ґрунту.

Ключові слова: відходи спиртового виробництва, водорозчинні солі, катіони, аніони.

В статье изложены результаты исследований по определению влияния отходов спиртового производства на содержимое водорастворимых солей в черноземе типичном. Установлено, что отходы не вызывали засоления почвы.

Ключевые слова: отходы спиртового производства, водорастворимые соли, катионы, анионы.

In the article there are results of researches on determination of influence of spirit wastes on content of soluble salts in black earth typical. It is set that wastes were not caused by solinizations.

Keywords: wastes of alcoholic production; soluble salts; cations, anions.

Вступ. Ґрунт – найважливіший компонент господарських біоценозів. Стан і характер ґрунтового покриву, його водний, повітряний, сольовий, поживний, тепловий і мікробіологічний режими, біопродуктивність мають вирішальний вплив на врожай сільськогосподарських культур.

За даними Держкомзему України, станом на початок 2007 р. зрошувані землі займають 2,2 млн. га, що складає 6,6 % всіх сільгоспугідь.

Близько 101 тис. га зрошуваних земель мають незадовільний загальний екологічний стан, зокрема через засолення і осолонцовування – на площі 66 тис. га, через близьке залягання підґрунтових вод – на площі 30 тис. га, через сукупний вплив цих факторів – на площі 5 тис. га. При цьому на 13-16 % площа зрошуваних земель ґрунтові води залягають на глибині менше 3 м.

Одним із найнебезпечніших наслідків зрошення є засолення земель. Засолення, як відомо, – це накопичення в ґрунтах легкорозчинних солей (карбонату натрію, хлоридів, сульфатів), якщо воно спричинене засоленістю ґрунтової товщі, принесенням солей ґрунтовими і поверхневими водами, то таке засолення називається первинним, або залишковим. Часто засолення відбувається через нерациональне зрошення. Цей процес називають вторинним засоленням. Ґрунти вважають засоленими, якщо вони містять понад 0,1% за масою токсичних для рослин солей або понад 0,25 % солей у щільному залишку (для безгіпсових ґрунтів). Основний механізм цього процесу – внесення солей із поливними водами в розчиненому стані і випадання солей у ґрунтові товщі з мінералізованих ґрунтових вод. Через накопичення великої кількості солей у ґрунтах значні масиви зрошуваних земель стають непридатними для землеробства.