

KEMIJSKA SVOJSTVA TLA

prof. dr. sc. Vesna Vukadinović

1

Sorpcijska sposobnost tla (*lat. sorbeo* = nakupljanje) = sposobnost zadržavanja tvari različitim silama.

K.K.Gedroic razlikuje:

- I. **mehanička sorpcija** - svojstvo zadržavanja koloidnih i suspendiranih čestica u porama tla;
- ❖ tlo djeluje kao prirodni filter → procjeđivanjem gravitacijske vode čestice zaostaju u sitnijim porama → u glinastim tlima jako izražena;
- ❖ područja humidne klime (intenzivna eluvijacija gline), navodnjavana tla (velika opasnost umjetnog ispiranja koloida);
- ❖ **postanak iluvijalnog argiluvičnog horizonta (Bt)**.

2

- II. **fizikalna sorpcija** - zadržavanje molekula plinova ili topivih spojeva djelovanjem slobodne površinske energije koloida tla;
 - ❖ ne nastaje novi kemijski spoj već se mijenja koncentracija (vezivanje plinova: O₂, CO₂, NH₃, vodena para obavija koloidnu micelu i stvara higroskopnu vodu);
 - ❖ nema djelovanja elektrostatičkih sila niti zamjene iona u ekvivalentnim količinama;
 - ❖ najveće značenje ima sorpcija cijelih molekula iz otopine tla:
 - **pozitivna fizikalna sorpcija** - oko čestice tla u otopini (disperzni sustav) javlja se visoka koncentracija tvari koje smanjuju površinski napon, odnosno površinsku energiju;

3

- **negativna fizikalna sorpcija** - u disperznom sustavu je oko čestice tla niža koncentracija tvari koje povećavaju napon (kloridi i nitrati).

❖ **Značaj:**

- ⇒ pozitivna fizikalna sorpcija sprječava ispiranje velikog dijela molekula hraniva;
- ⇒ zbog negativne sorpcije postoji velika opasnost od ispiranja nitrata;
- ⇒ korisna je sorpcija nekih plinova.

- III. **fizikalno-kemijska sorpcija** - sposobnost koloida tla da na svojoj površini vežu ione (katione) koji se mogu u ekvivalentnim količinama izmjenjivati s kationima iz otopine tla ⇒ **ADSORPCIJA**.

4

Sve visokodisperzne organske i mineralne čestice koje imaju tu sposobnost čine "**ADSORPCIJSKI KOMPLEKS TLA**".

- Razlike fizikalne i fizikalno-kemijske sorpcije:**
- a) **pri fizikalnoj sorpciji** mijenja se koncentracija u sloju otopine uz česticu (koloid) tla;
 - b) **pri fizikalno-kemijskoj sorpciji** ioni otopine se dijelom vežu i kemijski s molekulama i atomima na površini čvrste čestice (koloida) tla.

5

IV. kemijska sorpcija - stvaranjem spojeva, posebno teško topivih, tlo zadržava različite ione;

❖ odvija se međusobnom reakcijom dva spoja ili reakcijom topivih spojeva otopine tla i adsorbiranih iona.

- a) primjena monokalcijskog fosfata - Ca(H₂PO₄)₂ u gnojidbi:
 - u karbonatnim tlima on prelazi u netopivi kalcijev(III)-fosfat (**retrogradacija fosfata**)
$$\text{Ca}(\text{H}_2\text{PO}_4)_2 + 2 \text{Ca}(\text{HCO}_3)_2 \rightarrow \text{Ca}_3(\text{PO}_4)_2 + 4 \text{H}_2\text{CO}_3$$
 - a u kiselim tlima u netopivi FePO₄;
- b) pri gipsanju (sulfatizaciji) soloneca:
$$\text{Na}_2\text{CO}_3 + \text{CaSO}_4 \rightleftharpoons \text{CaCO}_3 + \text{Na}_2\text{SO}_4$$

6

Prema intenzitetu kemijske sorpcije svi spojevi u tlu mogu se podijeliti u sljedeće grupe:

1. spojevi koji se kemijski ne sorbiraju, jer ne mogu prikeći u netopivi oblik (nitrati, nitriti, kloridi);
2. spojevi koji se energično kemijski sorbiraju (fosfati, karbonati i silikati);
3. spojevi koji se srednje sorbiraju (sulfati).

Značaj za ishranu bilja: fosfati lako prelaze u netopivi oblik, stoga kod melioracijske gnojidbe nema opasnosti od ispiranja; a nitrate treba dodavati višekratno u manjim dozama i nikako ih ne upotrebljavati u uvjetima intenzivnog navodnjavanja.

7

V. biološka sorpcija - „... usvajanje raznih tvari iz otopine tla od strane biljaka u procesu njihove životne aktivnosti.” (1929.)

- ali i proces usvajanja hraniva od strane biljaka iz čvrste faze i prizemnog sloja atmosfere;
- lakotopive soli prelaze u netopive, organske tvari (tijela biljaka i mikroorganizama), npr. lakotopivi nitrati postaju netopive bjelančevine te ostaju vezani u tlu.

Značaj: biološka sorpcija ne dozvoljava intenzivno ispiranje hraniva (prvenstveno nitrata); dolazi do akumulacije humusa i nastanka humusno akumulativnog horizonta (A); omogućava ogromnu akumulaciju biogenih elemenata u površinskim horizontima.

8

FIZIKALNO-KEMIJSKA SORPCIJA

Adsorpcijski kompleksi tla čine sve tvari u tlu koje mogu adsorbirati ione iz otopine tla i razmjenjivati ih u ekvivalentnim količinama s drugim ionima otopine tla.

To su mineralni i organski spojevi visoke disperznosti - koloidi ($\phi < 0,002 \text{ mm}$):

- sekundarni alumosilikati ili minerali gline;
- organska tvar tla (humus);
- organomineralne tvari;
- amorfne mineralne tvari: koloidni hidroksidi željeza i aluminija, amorfni silicijev gel.

Fizikalno-kemijska sorpcija moguća je zbog postojanja električnog naboja koloidnih čestica.

9

Ioni koji određuju potencijal (elektrokinetički potencijal) koloidne miclele vezani su na jezgru i zajedno s njom čine granulu, te određuju karakter koloida (kiselinski ili bazični).



10

U tlu dominiraju koloidne čestice negativnog naboja ili acidoidi. Osim njih, tu su još u manjoj mjeri i pri specifičnim uvjetima koloidne čestice s pozitivnim nabojem ili bazoidi, te koloidne čestice s promjenjivim nabojem ili amfolitoidi (amfotermini ili dvojaki koloidi).

Porijeklo negativnog naboja

Negativni naboje minerala gline nastaju:

- zbog izomorfne zamjene silicija s aluminijem ili željeza i magnezija s unutar kristalne rešetke,
- disocijacijom Si-OH i Al-OH grupe koje se javljaju bočno na prijelomu kristala minerala,
- trošenjem hidroksida Fe i Al u alkalnoj reakciji, npr.

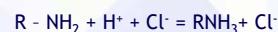


11

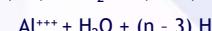
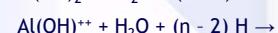
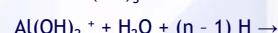
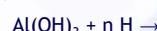
Porijeklo pozitivnog naboja

Pozitivni naboje imaju:

- neki proteini, koji se razgrađuju mikrobiološkom aktivnošću te postoje kratko vrijeme u tlu.
- grupe NH_2 i NH_3^+ primanjem protona:



- varijabilni (uvjetovan pH-vrijednostima), koji dobivaju seskvi oksidi u kiseloj sredini:



12

Kapacitet adsorpcije kationa (CEC ili KIK)

= mjera za količinu negativnog naboja.

Gustoća naboja površine adsorpcijskog kompleksa tla dobije se dijeljenjem negativnog naboja s površinom.

- kod adsorpcije kationa važna je površina pristupačna ionima, odnosno specifična površina ($m^2 g^{-1}$), a čine ju vanjska površina svih koloida i unutarnja površina minerala gline.
- specifična površina:
 - montmorilonit, vermekulit = $600 - 800 m^2 g^{-1}$ (90 % je unutarnja površina),
 - kaolinit = $5 - 30 m^2 g^{-1}$,
 - OT (organska tvar) = $560 - 800 m^2 g^{-1}$.

13

Jačina privlačenja kationa ovisi o:

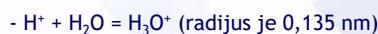
1. valenciji kationa,
2. veličini hidratacijske opne, odnosno stupnju hidratacije,
3. koncentraciji adsorbiranog kationa i ostalih u otopini tla.

Slijed privlačenja kationa je sljedeći:

$$M^{+++} > M^{++} > M^+, \text{ odnosno}$$

$$H^+ > Ca^{++} > Mg^{++} > K^+ > Na^+$$

H^+ ion je 1. zbog izražene hidratacijske sposobnosti:



- radijus $Ca^{2+} = 0,106 \text{ nm}$, a $NH_4^+ = 0,143 \text{ nm}$.

14

Kod kationa identične valencije i debljine hidratacijske opne postoji zakonitost koja određuje adsorpcijsku sposobnost.

Kod iona jednake valencije električni napon na površini je veći ako je ion manje promjera, stoga oni privlače više molekula vode dipolnog karaktera i dobivaju veću hidratacijsku opnu, koja kao takva slabija adsorpcijsku moć kationa, npr.

$$Li^+ < Na^+ < K^+ \geq NH_4^+ \quad \text{ili}$$

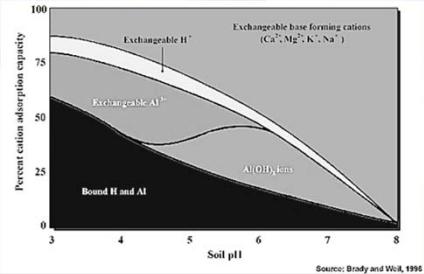
$$Mg^{++} < Ca^{++}$$

15

U tlima s pH-vrijednostima $> 5,5$ adsorpcijski kompleks u prosjeku sadrži: 70-85 % Ca^{2+} , 5-10 % Mg^{2+} , 2-5 % K^+ i $< 0,1 \%$ Na^+ .

U kiselim tlima (pH $< 5,5$) dio bazičnih iona (Ca^{2+} , Mg^{2+} , K^+ i Na^+) zamijenjen je manje ili više "kiselim" ionima H^+ i Al^{3+} .

Sastav adsorpcijskog kompleksa ovisno o reakciji tla



16

Desorpcija i zamjena kationa

Do desorpcije i zamjene (supstitucije) kationa na AK dolazi narušavanjem ravnoteže između koncentracije adsorbiranih kationa (CEC) i koncentracije kationa u otopini tla.

Desorpcija i zamjena kationa na AK-u s kationima otopine tla je posljedica postojanja kinetičke energije, odvija se ekvivalentnom zamjenom i izražava u mmolev $H^+ 100g^{-1}$ suhog tla.

O jačini adsorpcije kationa ovisi i proces supstitucije. Lakše adsorbirani kationi se teže desorbiraju ili istiskuju s AK-a u otopinu tla. Jednovalentni kationi mogu biti lakše istisnuti od dvovalentnih, jer proces ovisi o debljini hidratacijske opne kationa.

17

Slijed desorpcije kationa:

$$Li^+ > Na^+ > K^+ \geq NH_4^+ \text{ odnosno}$$

$$Mg^{++} > Ca^{++}$$

◊ posljedica je relativno viša koncentracija kalcija (Ca^{2+}) od adsorbiranih magnezijevih (Mg^{2+}) iona i jednovalentnih kationa u tlu.

◊ dvovalentni ioni se lakše adsorbiraju i teže desorbiraju.

◊ jednovalentni ioni, uključujući i Na^+ , jako su hidratizirani, labavo vezani i jače disociraju.

◊ trovalentni Fe i Al su najzastupljeniji u jako kiselim tlima, gdje ulaze u sastav granula mineralnih koloida.

18

Fiksacija kationa

Supstitucija (zamjena) kationa je najčešće reverzibilna pojava i najlakši proces na rubu difuznog sloja, gdje je elektrostatička sila privlačenja iona AK najslabija.

Neki mikroelementi (Fe^{2+} , Cu^{2+} , Zn^{2+}), vezani kovalentnim vezama na organsku tvar tla posjeduju smanjenu reverzibilnost.

Najveće smanjenje i odstupanje od reverzibilne zamjene pokazuju **fiksirani kationi (K^+ , NH_4^+)**. Sličnih su (0,133 nm i 0,143 nm) te mogu biti fiksirani u međulamelarnim prostorima.

Troslojni alumosilikati u ekspandiranom stanju imaju sposobnost fiksacije (vermikulit, ilit). Neka istraživanja pokazuju da višekratno isušivanje i vlaženje tla pogoduje fiksaciji kationa. Fiksirani kationi su manje pristupačni - dostupni biljkama i mikroorganizmima.

Gnojidba amonijskim oblicima N?

Svojstva tla ovisna o adsorbiranim kationima:

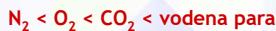
- obrada,
- gnojidba organskim i mineralnim gnojivima,
- kvaliteta vode za navodnjavanje važnija je za sadržaj zamjenjivih kationa (prvenstveno Ca, Mg, Na).
- Ca^{2+} ion je koagulator
- Na^+ ion peptizator....

19

20

Adsorpcija plinovite faze tla

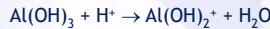
U manjoj mjeri u tlu je prisutna adsorpcija plinovite faze. Ovisno o sastavu zraka povećana adsorpcija plinova u tlu se događa u uvjetima suhog tla i pri nižim temperaturama tla, na slijedeći način:



Adsorpcija aniona

Anioni otopine tla mogu se vezati s bazoидима, koji ovisno o pH-vrijednosti tla, mogu biti u nekoj od grupa:

a) hidroksidi željeza i aluminija (Fe(OH)_3 i Al(OH)_3) u kiseloj sredini,



b) grupe R- NH_4^+ na organskim koloidima,

c) pozitivni naboј na rubnim površinama mineralnih koloida .

Adsorpcija aniona je analogna kationskoj adsorpciji.

Ovisi o značajkama adsorbiranih aniona. Veću sposobnost adsorpcije imaju anioni veće valencije i OH^- ion kao iznimka:



U uvjetima neutralne do slabo kisele reakcije, disocijaciju i desorpciju fosforne kiseline teče samo do HPO_4^{2-} i H_2PO_4^- . Pošto fosforna kiselina potpuno disocira samo u alkalnoj sredini, proizlazi: u slabo kiselim i neutralnim tlima je koncentracija PO_4^{3-} -iona niska.

Osim navedenog, moguća adsorpcija aniona je i preko Ca-iona u difuznom sloju:



21

22

OTOPINA TLA

OTOPINU TLA (tekuću fazu tla) čini voda i u njoj otopljene soli, organo-mineralni i organski spojevi te plinovi.

KONCENTRACIJA OTOPINE TLA - ukupan sadržaj tvari otopljenih u tekućoj fazi tla.

Izražava se u:

* **mg L⁻¹** (npr. konc. $\text{O}_2 = 0 - 14 \text{ mg L}^{-1}$, a conc. CO_2 u dubljim, slabo aeriranim horizontima ponekad iznosi $> 100 \text{ mg L}^{-1}$);

* **%** u odnosu na masu tla

⇒ (0,1 % soli = 0,1 g soli na 100 g tla);

* vrijednostima **EC** ili električne vodljivosti (dS m^{-1}).

- **tvari (različiti ioni) dolaze u otopinu tla:** istiskivanjem s adsorpcijskog kompleksa tla, disocijacijom lakotopivih soli, mineralizacijom, kapilarnim usponom podzemne vode u halomorfnim tlima;

- **otopina tla gubi tvari (ione):** adsorpcijom, ispiranjem, usvajanjem od strane biljaka, prijelazom pojedinih tvari u netopivi oblik;

- **topivost različitih tvari ovisi o:** njihovim svojstvima, temperaturi (što je viša temperatura topivost je veća), prisustvu drugih tvari (npr. topivost CaSO_4 je veća u prisustvu NaCl , a manja u prisustvu Na_2CO_3)

→ općenito s povećanjem konc. CO_2 u tlu raste topivost.

23

24

- Koncentracija otopine tla je promjenjiva veličina u vremenu i prostoru, jer ovisi o:
- teksturi - viša koncentracija u glinastim, a niža u pjeskovitim tlama → CEC !;
 - sastavu i kapacitetu adsorbiranih iona - adsorpcija je brža uz višu koncentraciju = sušni period;
 - hidrolitičkom i hidratacijskom trošenju primarnih minerala - o intenzitetu procesa ovise dimenzije čestica;
 - vlažnosti - suša = viša koncentracija;
 - biološkoj aktivnosti - ubrzana mineralizacija OT (biološki aktivna tla) = viša koncentracija;
 - gradi profila - različita fizikalno-kemijska svojstva horizonta.

25

U nezaslanjenim tlima koncentracija otopine tla je $< 0,2\%$.

Tablica 1. Osjetljivost biljaka na visoku koncentraciju soli u otopini tla (salinizaciju tla)

<i>ECe, dS m⁻¹</i>	<i>Osjetljivost biljaka</i>
0 - 2	većina biljnih vrsta je neosjetljiva
2 - 4	rast i razvoj osjetljivih biljnih vrsta može biti ograničen
4 - 8	rast i razvoj većine biljnih vrsta je ograničen
8 - 16	proizvodnja samo tolerantnih biljnih vrsta
> 16	proizvodnja samo nekoliko vrlo tolerantnih biljnih vrsta

26

Iscvjetjanje soli u profilu (tip: solonec, podtip: solonec-solončak). ECe = 5,87 dS m⁻¹; lokacija Matijaševeci.



27

OSMOTSKI TLAK OTOPINE TLA - ovisi o njenoj koncentraciji i disocijaciji tvari.

- viša koncentracija + intenzivnija disocija = viši osmotski tlak;
- u nezaslanjenim tlima je najčešće 100 - 300 kPa (1 - 3 bara), a kod zaslanjenih i > 10.000 kPa (> 100 bara);
- biljke usvajaju vodu na temelju razlike osmotskog tlaka otopine tla i staničnog soka → veća razlika znači lakše usvajanje vode;
- izjednačavanjem osmotskih tlakova (ili čak viši osmotski tlak otopine tla) biljka prestaje primati vodu → „fiziološka suša”.

28

Tablica 2. Oblici biogenih elemenata		
Kemijski element	Simbol	Oblik usvajanja
ugljik	C	CO_2 , CO_3^{2-} , HCO_3^-
kisik	O	H_2O , O_2
vodik	H	H_2O , H^+
MAKROELEMENTI		
dušik	N	NH_4^+ , NO_3^- , NO_2^-
fosfor	P	HPO_4^{2-} , H_2PO_4^-
kalcij	Ca	Ca^{2+}
magnezij	Mg	Mg^{2+}
kalij	K	K^+
sumpor	S	SO_4^{2-} , SO_3^{2-}
MIKROELEMENTI		
željezo	Fe	Fe^{2+} , Fe^{3+}
mangan	Mn	Mn^{2+} , Mn^{3+}
molibden	Mo	MoO_4^{2-}
bakar	Cu	Cu^+ , Cu^{2+}
cink	Zn	Zn^{2+}
bor	B	BO_3^{3-}
klor	Cl	Cl^-
kobalt	Co	Co^{2+}

SASTAV OTOPINE TLA

- veliki značaj imaju važniji biogeni (tablica 4.) te toksični elementi otopine tla;
- grupa toksičnih elemenata: visoke koncentracije soli, H^+ i OH^- iona, nekih mikroelemenata (željezo, borati, mangan, rjeđe cink, bakar, kobalt) u kiselim tlima.

29

REAKCIJA OTOPINE TLA

Predstavlja odnos koncentracija H^+ i OH^- iona u otopini tla.

Kontrolira kemijska, fizikalna i biološka svojstva tla:

- raspoloživost hraniva,
- mobilnost hraniva (i onečišćenje tla),
- stabilnost strukturnih agregata tla,
- pokretljivost vode u tlu i aeraciju.

pH -vrijednost = negativan logaritam koncentracije H^+ iona u otopini tla.

30

Deficit fosfora na jako kiselom tlu/zemljištu



31

Reakcija otopine tla može biti: kisela, neutralna i alkalna (bazična).

$$\frac{(H^+) \times (OH^-)}{(H_2O)} = K$$

odakle je: $(H^+) \times (OH^-) = K (H_2O) = Kw = 10^{-14}$

$(K = \text{konstanta disocijacije vode, na } 22^\circ\text{C iznosi } 1,8 \times 10^{-14}$
 $w = \text{grammolekula vode u } 1\text{ l} = 1000/18 = 55,55)$

- 1 litra vode na 22°C sadrži: $10^{-7}\text{g H}^+ + 10^{-7}\text{g OH}^-$,
- pH-vrijednosti su eksponencijalni brojevi - proizlaze iz negativnog logaritma, stoga reakcija niža za jednu pH jedinicu znači 10 puta veću koncentraciju iona H^+ :

32

$$pH\ 1,0 = 0,1\ g\ H^+\ L^{-1}$$

$$pH\ 2,0 = 0,01\ g\ H^+\ L^{-1}$$

$$pH\ 3,0 = 0,001\ g\ H^+\ L^{-1}$$

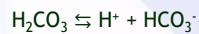
$$pH\ 4,0 = 0,0001\ g\ H^+\ L^{-1}$$

$$pH\ 5,0 = 0,00001\ g\ H^+\ L^{-1}$$

$$pH\ 6,0 = 0,000001\ g\ H^+\ L^{-1}$$

$$pH\ 7,0 = 0,0000001\ g\ H^+\ L^{-1} \dots$$

- **porijeklo iona H^+ u otopini tla:** iz ugljične, sumporne, dušične, fosforne i drugih mineralnih kiselina; iz organskih kiselina, kao nusprodukata razgradnje organske tvari (fulvo kiseline = krenska i apokrenska); s adsorpcijskog kompleksa tla; iz kemijskih sredstava primjenjenih u agromelioracijama; a kod primanja kationa biljno korijenje oslobađa H^+ ione:



33

- **porijeklo OH^- iona u otopini tla:** lužine, karbonati i bikarbonati natrija, kalcija i magnezija ($CaCO_3$, $Ca(HCO_3)_2$, $MgCO_3$, a rijede Na_2CO_3 i $NaHCO_3$), reakcija natrija s adsorpcijskim kompleksom tla i disocijacija u vodi otopljenog NH_3 :



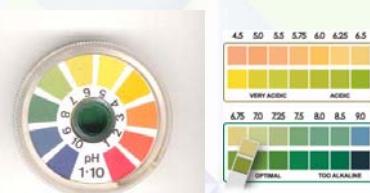
Tablica 3. Dinamika pH u tipovima tala (Škorić, 1992.) :

pH	Tip tla
3,5	podzol, smeđe podzolirano
4,0 - 6,0	lesivirano, pseudoglej, distrični ranker, distrični kambisol
6,0 - 7,5	černozem, eutrično smeđe
7,5 - 8,2	karbonatna tla
8,5 - 9,5	alkalna tla (sodni solončak)

34

Mjerenje pH

- ♦ Kolorimetrijski



- ♦ Elektrometrijski - suspenzija 1:2,5 ili 1:5 u:
 - H_2O ,
 - $1\ mol\ dm^{-3}\ KCl$,
 - $0,01\ mol\ dm^{-3}\ CaCl_2$.

35

Elektrometrijsko mjerjenje reakcije tla s pH-metrom

Tablica 4. Ocjena reakcije tla temeljem pH-vrijednosti (Škorić, 1992.)

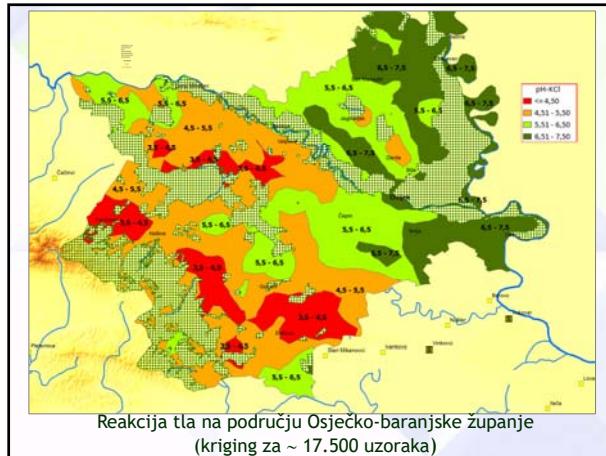
pH-vrijednost	Reakcija tla
< 4,5	jako kisela
4,5 - 5,5	kisela
5,5 - 6,5	slabo kisela
6,5 - 7,2	praktično neutralna
> 7,2	alkalna

36

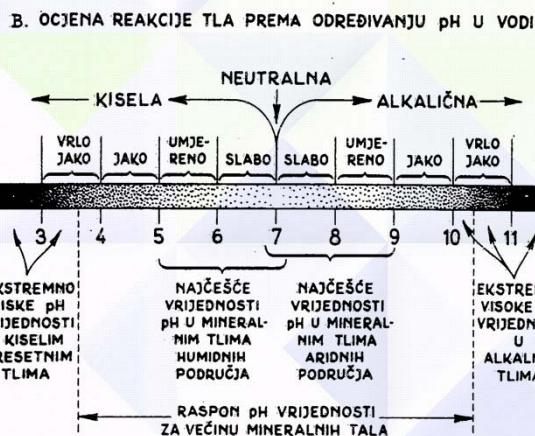
Tablica 5. Detaljnija ocjena reakcije tla
(Soil Survey Manual, 1993.)

pH-vrijednost	Reakcija tla
< 3,5	ultra kisela
3,5 - 4,4	ekstremno kisela
4,5 - 5,0	vrlo jako kisela
5,1 - 5,5	jako kisela
5,6 - 6,0	umjereno kisela
6,1 - 6,5	slabo kisela
6,6 - 7,3	neutralna
7,4 - 7,8	slabo alkalačna
7,9 - 8,4	umjereno alkalačna
8,5 - 9,0	jako alkalačna
> 9,1	vrlo jako alkalačna

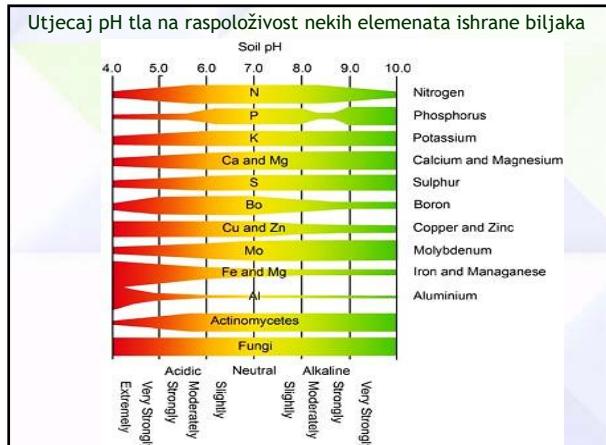
37



38



39



40

Tijekom pedogeneze i starenja tla mijenja se sadržaj alkalijskih i zemnoalkalijskih metala, tako što ispiranje baza (najčešće kalcijevih) mijenja fizikalno-kemijska svojstva.

Istraživanja pokazuju da ispiranje baza s adsorpcijskog kompleksa tla počinje kada godišnja količina oborina prijeđe 630 mm. U tom slučaju adsorpcijski kompleksi tla zamjenjuju bazne (lužnate) ione sve više vodikovim, a kiselost tla raste.

U površinskih 5 cm tla pH je često niži za 0,5 - 1,0 pH jedinicu u odnosu na ostali dio rizosfere, najčešće zbog dušične gnojidbe i povećanog sadržaja dušika.

Zakiseljavanje tla može izazvati i industrijska polucija, naročito kisele kiše u širem području velikih energetskih postrojenja, ali uzrok mogu biti i prirodni procesi.

41

Akumulacija gline na određenoj dubini dovodi do stvaranja vodonepropusne zone uz sve izraženije uvjete za daljnju redukciju. U takvim okolnostima ($\text{pH} < 5,5$) najčešće višak H^+ iona na adsorpcijskom kompleksu aktivira ione Al^{3+} i Fe^{3+} , koji u većim količinama imaju toksično djelovanje na biljke te blokiraju opskrbu fosforom i drugim elementima.

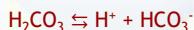
AKTIVNI ACIDITET

ili aktualna kiselost tla je uvjetovana H^+ -ionima u otopini tla:

- disocijacija $\text{H}_2\text{O} \rightarrow$ jednaka koncentracija H^+ i OH^- iona;
- od mineralnih kiselina (H_2CO_3 , HNO_3 , H_3PO_4 , H_2SO_4):

42

npr. disocijacijom ugljične kiseline:



- organske kiseline, fulvo kiseline;
 - biljno korjenje oslobađa H^+ ione kod primanja kationa.
- Aktivni aciditet tla se određuje elektrometrijski u suspenziji tla i vode.

Kao primarni oblik aciditeta, uzrok je zakiseljavanja mineralnog dijela tla. Utječe na fizikalna (propusnost za vodu, zbijenost, strukturu), kemijska i biološka svojstva tala. Stoga, agrokemijske analize uvećek obuhvaćaju određivanje ovog parametra.

Prema Gračaninu, većina kiselih tala/zemljišta Hrvatske ima vrijednost $\text{pH}(\text{H}_2\text{O}) > 3,5$.

43

POTENCIJALNI (PASIVNI) ACIDITET

Potencijalni ili pasivni aciditet tla čine adsorbitani H^+ iioni i dijelom adsorbitani Fe^{3+} i Al^{3+} iioni sposobni za izmjenu s kationima soli.

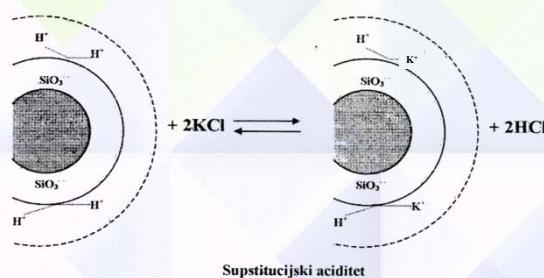
Razlikuju se dva oblika potencijalnog aciditeta tla:

- ◆ SUPSTITUICIJSKI ACIDITET (izmjenjiva kiselost tla)
- ◆ HIDROLITIČKI ACIDITET (ukupna kiselost tla)

Izmjenjiva kiselost tla nastaje zamjenom slabije vezanih H^+ iona adsorpcijskog kompleksa tla i dijelom na njega vezanih Al^{3+} i Fe^{3+} iona s kationima neutralnih soli (konvencionalno usvojena otopina 1 mol dm^{-3} KCl).

44

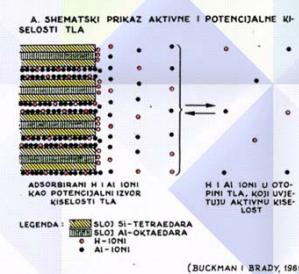
Kao rezultat ove supstitucije nastaje HCl , koja povećava kiselost otopine tla.



45

Kiselost izmjenjivog tipa može nastati i unošenjem većih doza gnojiva u obliku neutralnih soli (npr. $(\text{NH}_4)_2\text{SO}_4$, KCl itd.).

Supstitucijski aciditet tla se u agrokemijskoj analizi određuje iz suspenzije tla u 1 mol dm^{-3} KCl ili sve česće i u 0,01 mol dm^{-3} CaCl_2 .

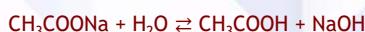


46

HIDROLITIČKA KISELOST

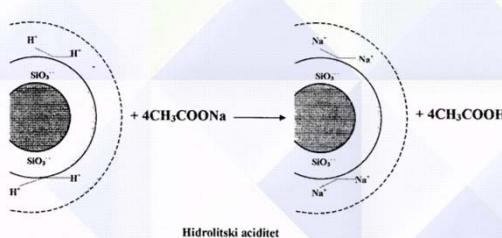
Hidrolitički aciditet - sposobnost tla da H^+ ione adsorpcijskog kompleksa zamjenjuje s bazama iz soli **jakih baza i slabih kiselina uz oslobađanje ekvivalentne količine kiselina**.

Pri neutralizaciji tla višebaznim mineralnim kiselinama svi H^+ ioni se ne zamjenjuju bazama kod iste pH-vrijednosti. Jedan dio aciditeta aktiviraju neutralne soli (KCl), a drugi dio soli tipa Na-acetata (CH_3COONa , pH 8,2) ili Ca-acetata koje mogu zamijeniti na adsorpcijskom kompleksu tla gotovo sve ione vodika i aluminija:



47

Nastala natrijeva lužina tako disocira, a lužnata (bazična) reakcija omogućuje zamjenu H^+ iona adsorpcijskog kompleksa s natrijevim ionima:



48

Količina nastale octene kiseline ekvivalentna je količini H^+ iona na adsorpcijskom kompleksu tla pa se njenom neutralizacijom (titracija lužinom) određuje veličina hidrolitičke kiselosti nekog tla.

Određivanjem ovog aciditeta procjenjuje se **ukupna potencijalna kiselost** nekog tla. Stvarna, odnosno **ukupna kiselost ili alkalnost**, određuje se titracijom tla lužinama, odnosno kiselinama.

Najčešća primjena hidrolitičke kiselosti je kod utvrđivanja potreba za **KALCIZACIJOM** ili kada je potrebno poznavati ukupnu potencijalnu kiselost nekog tla.

Hidrolitička kiselost izražava se u mekv $100g^{-1}$ nezasićenosti adsorpcijskog kompleksa lužnatim ionima.

49

Kalcizacija



50

ZASLANJENOST I ALKALNOST TLA

- polovina svih tala na Zemlji je obradiva, ali većina s ograničenjima (86,7 %),
- navodnjavanje, kao i suvišak oborina ($> 630 \text{ mm god}^{-1}$), pojačava ispiranje baza i lakotopivih soli (npr. Ca^{2+} , K^+ , NaCl , MgCl_2 , CaSO_4 itd.),
- navodnjavanjem tla postaju visoko produktivna, ali mogu se javiti i negativni aspekti pojmom **sekundarne salinizacije** (zaslanjivanje) uslijed visoke koncentracije lakotopivih soli i loše drenaže.

Zakiseljavanjem u tlima/zemljишima raste koncentracija Al^{3+} i H^+ iona, a salinizacionom i alkalizacijom koncentracija Ca^{2+} , Mg^{2+} , K^+ , Na^+ .

51

Uzroci salinizacije:

a) aridnost (nedostatak oborina)



- ◆ rezultat je alkalna reakcija, jer Ca(OH)_2 jače disocira na Ca^{2+} i OH^- ione. Nastali Ca(OH)_2 uz CO_2 prelazi u $\text{Ca(HCO}_3)_2$, a reakcija postaje slabo alkalna.



- ◆ ako je koncentracija Na^+ iona na adsorpcijskom kompleksu tla $> 15\%$ hidrolizom nastaje NaOH , koji jako disocira te nastaje jako alkalna reakcija. U prisustvu CO_2 nastali NaOH prelazi u NaHCO_3 koji slabije disocira.

52

- ◆ kada je koncentracija Na^+ iona u adsorpcijskom kompleksu $> 15\%$ nastupa alkalizacija adsorpcijskog kompleksa tla.
- b) suvišak primarnih klorida i sulfata kalcija
- c) depozicija soli (more, podzemno zaslanjivanje)
- d) navodnjavanje vodom koja sadrži otopljene soli

Kod određivanja $\text{pH}(\text{H}_2\text{O})$ hidroliza je intenzivnija nego u $\text{pH}(\text{KCl})$ gdje velika količina K^+ iona sprječava hidrolizu \Rightarrow stoga pH-vrijednost tala/zemljишta izmjerena u vodi uvijek ima viši pH nego u suspenziji s KCl.

Prema Kappenu, pH do 8,5 je posljedica visoke koncentracije CaCO_3 u otopini tla, a pH > 8,5 je rezultat visokih koncentracija Na_2CO_3 i djelomično NaOH i Na_2SiO_3 .

53

Za procjenu stupnja salinizacije i alkalizacije potrebno je poznavati vrijednosti sljedećih parametara:

a) Električna vodljivost - EC (Electrical Conductivity):

- jedinice: dS m^{-1} ili mS cm^{-1} (1 S = Siemens = 1 mho)

b) Postotak adsorbiranog (izmjenjivog) natrija - ESP (Exchangeable Sodium Percentage):

- kada je $\text{ESP} \geq 15$ dolazi do alkalizacije tala, odnosno pH-vrijednosti su $> 8,5$.

$$\text{ESP} = \frac{\text{adsorbirani } \text{Na}^+ (\text{mekv } 100\text{ g}^{-1} \text{ tla})}{\text{CEC} (\text{mekv } 100\text{ g}^{-1} \text{ tla})} \times 100$$

54

c) Kvocijent alkalizacije - SAR

- omjer natrija s drugim kationima na adsorpcijskom kompleksu tla (Sodium Adsorption Ratio):

$$SAR = \frac{Na^+(mekv\ L^{-1})}{\sqrt{\frac{Ca^{2+}(mekv\ L^{-1}) + Mg^{2+}(mekv\ L^{-1})}{2}}}$$

d) Ukupne topive soli - TDS

- Bower, Wilcox (1965.), ako je EC = 0,1 - 5,0 dS m⁻¹:

$$TDS\ (mg\ L^{-1}) = EC\ (dS\ m^{-1}) \times 640$$

- Raymond, Higginson (cit. Patterson, 2001.):

$$TDS\ (mg\ L^{-1}) = EC\ (dS\ m^{-1}) \times 670$$

Porastom koncentracije elektrolita u tekućoj fazi tla raste i njen **osmotski tlak**:

$$\Delta T_{bar} = EC\ (dS\ m^{-1}) \times 0,36$$

Tablica 6. Pogodnost vode za navodnjavanje pomoći vrijednosti RSC (Residual Sodium carbonate)

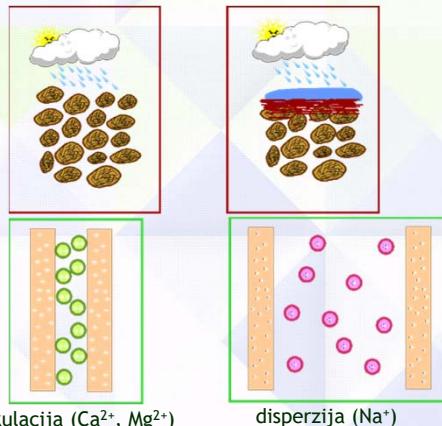
RSC	Pogodnost za navodnjavanje
> 2,50	rizična
1,25 - 2,50	potencijalno opasna
< 1,25	sigurna

Tablica 7. USA klasifikacija (Handbook No. 60, 1954)

Tip tla	ECe	pH(H ₂ O)	ESP	SAR
zaslanjena „saline“	> 4	< 8,5	< 15	< 15
alkalna „sodic“	< 4	> 8,5	> 15	> 15
zaslanjeno-alkalna „saline-sodic“	> 4	> 8,5	> 15	> 15

55

56



57

Peptizacija



58

Peptizacija



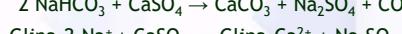
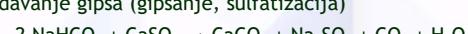
59

Problemi halomorfnih tala:

- visok pH,
- toksičnost karbonata (uz redukciju razine Ca²⁺ i Mg²⁺),
- nepovoljan utjecaj natrija,
- niska raspoloživost mikroelemenata,
- deficit O₂ (anaerobioza) zbog loše strukture.

Mjere popravke zaslanjenih tala:

- ispiranje lakotopivih soli s kvalitetnom vodom (RSC < 1,25)
- drenaža >150 cm (sprječava kapilarni uspon podzemne vode)
- dodavanje gipsa (gipsanje, sulfatizacija)



(vodotopiv i ispire se)

(sličan efekt postiže se dodavanjem H₂SO₄)

60

10

PUFERNA SPOSOBNOST TLA

Puferi ublažavaju nagle promjene reakcije tla što je pozitivno u pedološkom i ekološkom smislu.

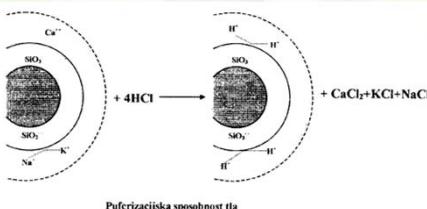
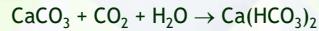
Uloga pufera na primjeru smjese slabih kiselina i njihovih soli:



Ulogu pufera u tlu imaju ugljična i razne organske kiseline, a ako nije prisutan CaCO_3 tada glavni pufer postaje adsorpcijski kompleks.

61

U području aktivne kiselosti pH 7-8,5 odvija se reakcija po pufernem sustavu bikarbonat-karbonat kalcija:

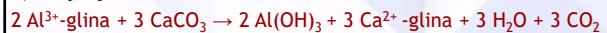


Puferizacijska sposobnost tla

a) tlo se odupire promjeni pH gradeći ravnotežu:

rezidualna \Leftrightarrow izmjenjiva \Leftrightarrow aktualna kiselost

b) izmjenjiva kiselost može biti neutralizirana:



62

Primjer:

1. kalcizacija kiselih tala

- a) kiselom tlu se dodaje materijal za kalcizaciju (npr. vapno) u količini koja će neutralizirati H^+ ione otopine tla \Rightarrow desorpcija H^+ iona s koloidne micerle u otopinu tla = pH ostaje isti ili neznatno raste;
- b) dodavanjem vapna u suvišku snižava se potencijalna kiselost tla (H^+ ione s koloidne micerle zamjenjuju Ca^{2+} ioni) \Rightarrow pH-vrijednost raste;

2. koncentracija H^+ iona u otopini tla poveća se dodatkom kiseline ili kao rezultanta biokemijskih procesa

$\Rightarrow \text{H}^+$ ioni se adsorbiraju na koloidnu micelu = uspostavlja se ravnoteža i pH se ne mijenja.

63

OKSIDACIJSKO-REDUKCIJSKA SVOJSTVA TLA

Oksidacijsko-reduksijski (redoks) procesi u tlu su dijelom biološki, a dijelom kemijski. Mijenjaju stupanj oksidiranosti u tlima.

Oksidacija - proces otpuštanja elektrona, odnosno primanja kisika ili otpuštanja vodika. Redukcijsko sredstvo = tvar koja daje elektrone \rightarrow oksidira se.

Redukcija - proces primanja elektrona, odnosno proces otpuštanja kisika ili primanja vodika. Oksidacijsko sredstvo = tvar koja prima elektrone \rightarrow reducira se.

64

Redoks reakcija se sastoji od dvije parcijalne (polu) reakcije:

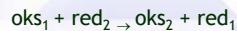
a) redukcija primanje elektrona: $\text{oks}_1 + \text{e}^- \rightarrow \text{red}_1$



b) oksidacija otpuštanje elektrona: $\text{red}_2 \rightarrow \text{oks}_2 + \text{e}^-$



Zbirna redoks reakcija = zbroj parcijalnih reakcija



Za odvijanje oksidacije ili redukcije mora postojati razlika u potencijalu, koja određuje pravac reakcije. Taj električni potencijal se mjeri u **mV**, a naziva se **redoks-potencijal (Eh)**.

65

- na Eh u tlu najviše utječu elementi promjenjive valencije (Fe, Mn, Cu...), a viša valencija (oksidirani oblik) povećava Eh i obrnuto,
- svježa organska tvar, H_2S , PH_3 , CH_4 jako snižavaju Eh,
- općenito: veličina Eh ovisi o reakciji tla te koncentraciji oksidirajućih i reducirajućih tvari u otopini tla:

$$rH = \frac{\text{Eh}}{28,9} + 2 \times \text{pH}$$

rH = neg. logaritam pritiska H^+ , (reduksijska moć tla)
28,9 = Nernstova konstanta

• rH u tlu = 0 - 42,4;

• rH = 27,3 \Rightarrow ravnoteža između oksidacijskih i reduksijskih procesa u tlu;

• rH < 15 \Rightarrow u tlu vladaju izrazito reduksijski uvjeti.

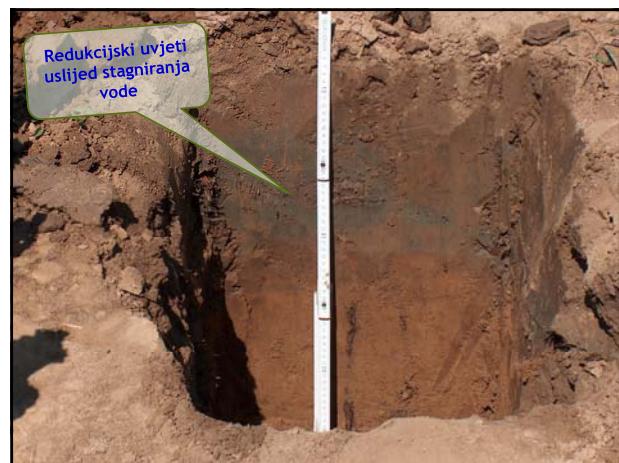
66

Tablica 7. Vrijednosti redoks potencijala u tlima

Stanje u tlu	E, mV	Naznake
Aerirano	+700 do +400	Redoks procesi pod dominantnim utjecajem kisika
Slabo do umjerenog reducirano	+400 do +100	Smanjenjem CO ₂ povećava se mikrobiološka i kemijska redukcija, npr. redukcija nitrata +225 mV, a mangana na +200 mV
Reducirano	+100 do -100	Reducija željeza (120 mV)
Jako reducirano	-100 do -300	Reducija sulfata - 150 mV

- ♦ Eh vrijednosti su indikator procesa koji se odvijaju u tlu:
 - prvo se reduciraju nitrati i Mn⁴⁺-oksidi → nakon toga (Eh = 200-300 mV) feri-spojevi reduciraju u fero-spojeve (sivo zelena boja) → redukcija sulfata do H₂S (siva i sivo-crna boja od FeS i FeS₂)
 - u tlima s dominantnim anaerobnim uvjetima (subakvalna) dolazi do redukcije CO₂ (CH₄ i dr. toksični plinovi).

67



68



69



70

Korištena literatura:

- Filipovski, G. (1974): Pedologija. Univerzitet "Kiril i Metodij" Skopje. Skopje.
- Galović, V. (1998): Učinci drenaže i agrometioracija na nezaslanjeno-alkalno tlo u Slavoniji. Magistarski rad. Sveučilište u Zagrebu, Agronomski fakultet u Zagrebu.
- Galović, V. (2003): Dinamika natrija u alkalnim tlima istočne Hrvatske. Doktorski rad. Sveučilište Josipa Jurja Strossmayera u Osijeku, Poljoprivredni fakultet u Osijeku.
- Resulović, H., Čustović, H. (2002): Pedologija - opći dio. Univerzitet u Sarajevu. Sarajevo.
- Škorić, A. (1991): Sastav i svojstva tla. Fakultet Poljoprivrednih znanosti. Zagreb.
- Vidaček, Ž. (2000): Opća pedologija - autorizirane pripreme za predavanja. Agronomski fakultet Sveučilišta u Zagrebu, Zavod za pedologiju.
- Vukadinović, V., Vukadinović, V. (2011): Ishrana bilja. Sveučilište J.J. Strossmayera u Osijeku, Poljoprivredni fakultet u Osijeku. Osijek.
- Živković, M.D., Đorđević, A.R. (2003): Pedologija - Geneza, sastav i osobine zemljišta. Poljoprivredni fakultet Beograd. Beograd.
- internet

71