

# **5.Kemijski sastav vode u prirodi i prikazivanje sastava**

# Sadržaj:

- 5.1.Prikazivanje sastava vode
- 5.2.Kemijski sastav vode u prirodi
- 5.3.Podjela vode  
prema količini tvari otopljene
- 5.4.Klasifikacija po Palmeru
- 5.5.Kiselost - aktivitet vodikovoga iona (pH)
- 5.6.Redoks potencijal – Eh
- 5.7.Otopljeni plinovi
- 5.8.Alkalnost
- 5.9.Glavni kationi i anioni
- 5.10.Sporedni sastojci i sastojci u tragovima
- 5.11.Provjera točnosti kemijske analize

# 5.1.Prikazivanje sastava vode

- Kemijski sastav vode može se iskazati:
  - brojčano (u tablicama)
  - grafički, (u dijagramima)
  - sastav se najčešće iskazuje **koncentracijama** ili **masenim omjerima**
  - Jedinice za iskazivanje sastava jesu:
    - mg/L ili mmol ekv/L
    - u udjelima ekvivalenta (mmol ekv %)

- Izražavanje rezultata analize u **mmol ekv** omogućuje uvid u točnost analize
- **zbroj ekvivalenta kationa mora biti jednak zbroju ekvivalenta aniona**
- za sastojke u tragovima - ppm (pars per million) - (dio na milijun dijelova).
- To je jedinica za maseni omjer ali u **vrlo razrijđenim otopinama** kakve su vode kojima se hidrogeolozi uglavnom bave, može se bez velike pogreške poistovjetiti jedinica **ppm s mg/L**, iako su to dvije različite jedinice.
- Jedinica (ppm) jest omjer, a jedinica (mg/L) masena koncentracija.

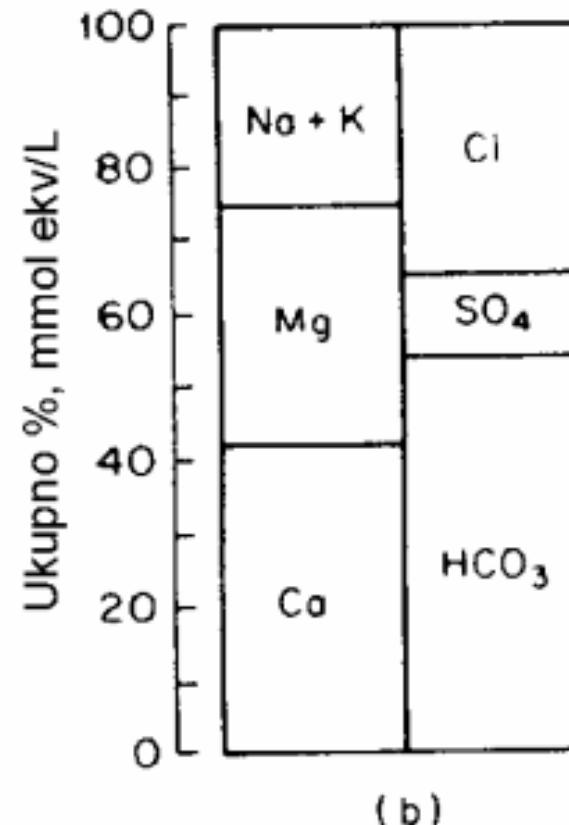
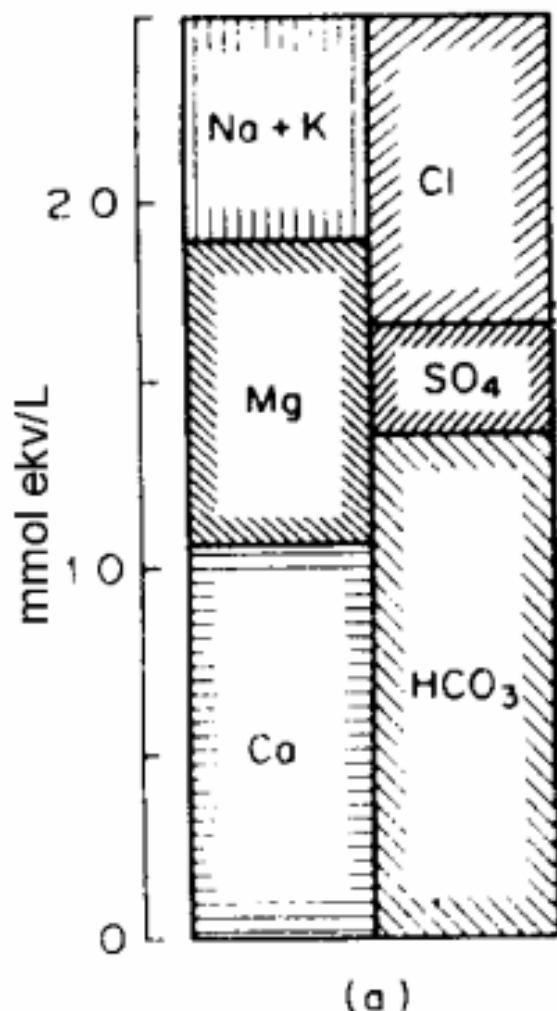
- jedinica **ppb** (dio na milijardu dijelova - maseni omjer) u većini se slučajeva može aproksimirati koncentracijskom jedinicom  $\text{mg/m}^3$ .
- rezultati kemejske analize prikazuju se količinom (ili masom) analiziranih iona (npr.  $\text{Na}^+$ ,  $\text{Ca}^{2+}$ ,  $\text{Cl}^-$ )
- Za **kompleksne ione** analizirani sadržaj često se izražava kao sadržaj elementa centralnog atoma

- Npr.
  - u analizi nitrata sadržaj se izražava kao mg/L  $\text{NO}_3^-$  kao N,
  - što znači da je sadržaj nitrata izražen kao sadržaj dušika,
  - koncentracija od 10 mg  $\text{NO}_3^-$ -N/ L (izražena kao N) ekvivaletna je 44 mg  $\text{NO}_3^-$  (izražena kao  $\text{NO}_3^-$ ). , koncentracija od 10 mg  $\text{NO}_3^-$ -N/ L (izražena kao N) ekvivaletna je 44 mg  $\text{NO}_3^-$  (izražena kao  $\text{NO}_3^-$ )
  - faktor od 4,4 jest odnos relativne molekulske mase nitratnog iona (=64) i relativne molekulske mase elemeta dušika (=14).
  - $\text{PO}_4^{3-}$ , koji se često izražava u obliku P ( $\text{PO}_4^{3-}$  - P), a također i za  $\text{SiO}_2$  koji se može izraziti kao Si

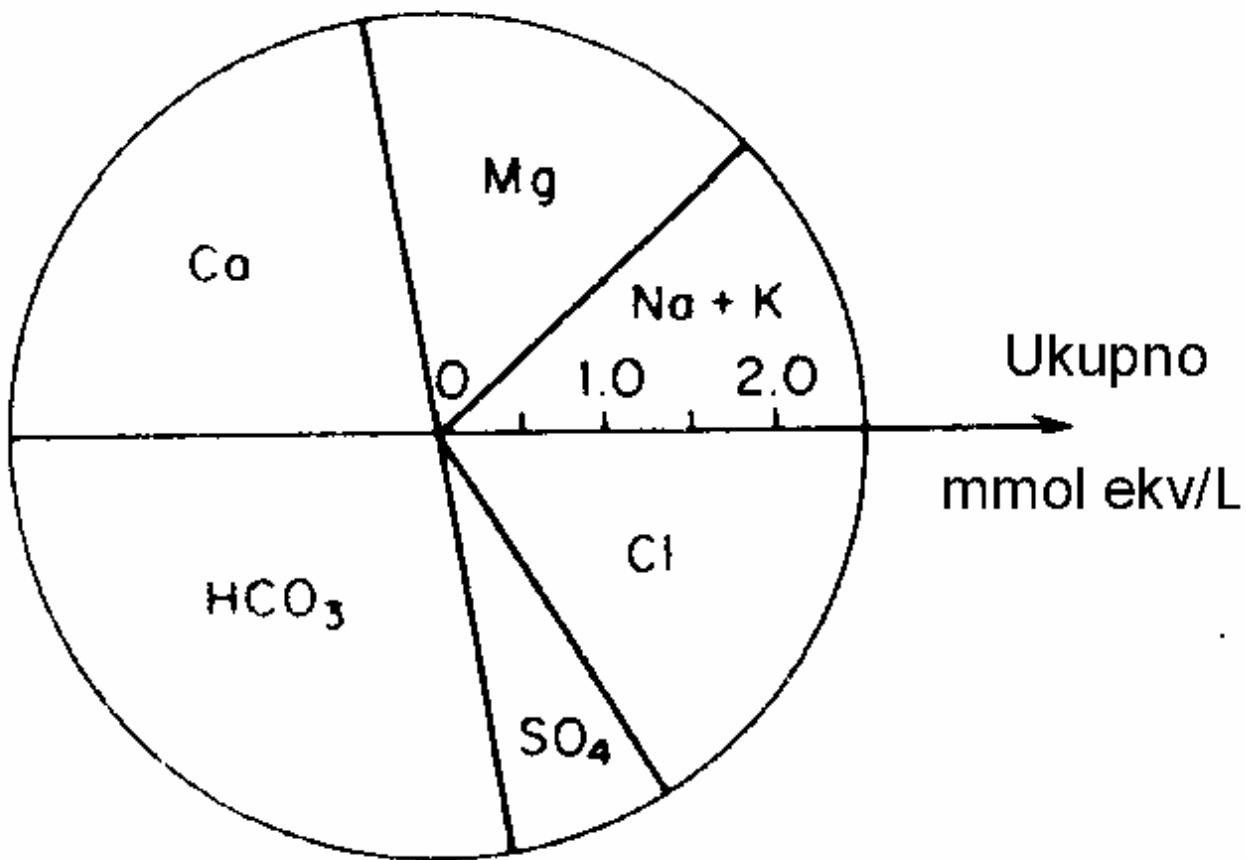
## Tablično prikazivanje sastava vode -(samo kationi) (Levačić, 1997)

sastojci	$\gamma$ / (mg/L)	C /(mmolekv/L)	ekv.%
Na+	900,1	39,15	79,3
K+	30,5	0,78	1,6
Li+	0,3	0,04	0,1
Mg <sup>2+</sup>	44,1	3,63	7,42
Ca <sup>2+</sup>	113,1	5,64	11,4
Sr <sup>2+</sup>	0,1	-	-
Fe <sup>2+</sup>	0,1	-	-
Mn <sup>2+</sup>	0,4	-	-
Al <sup>3+</sup>	0,5	0,1	-

# Grafičko prikazivanje sastava stupičastim dijagramom (Freeze)

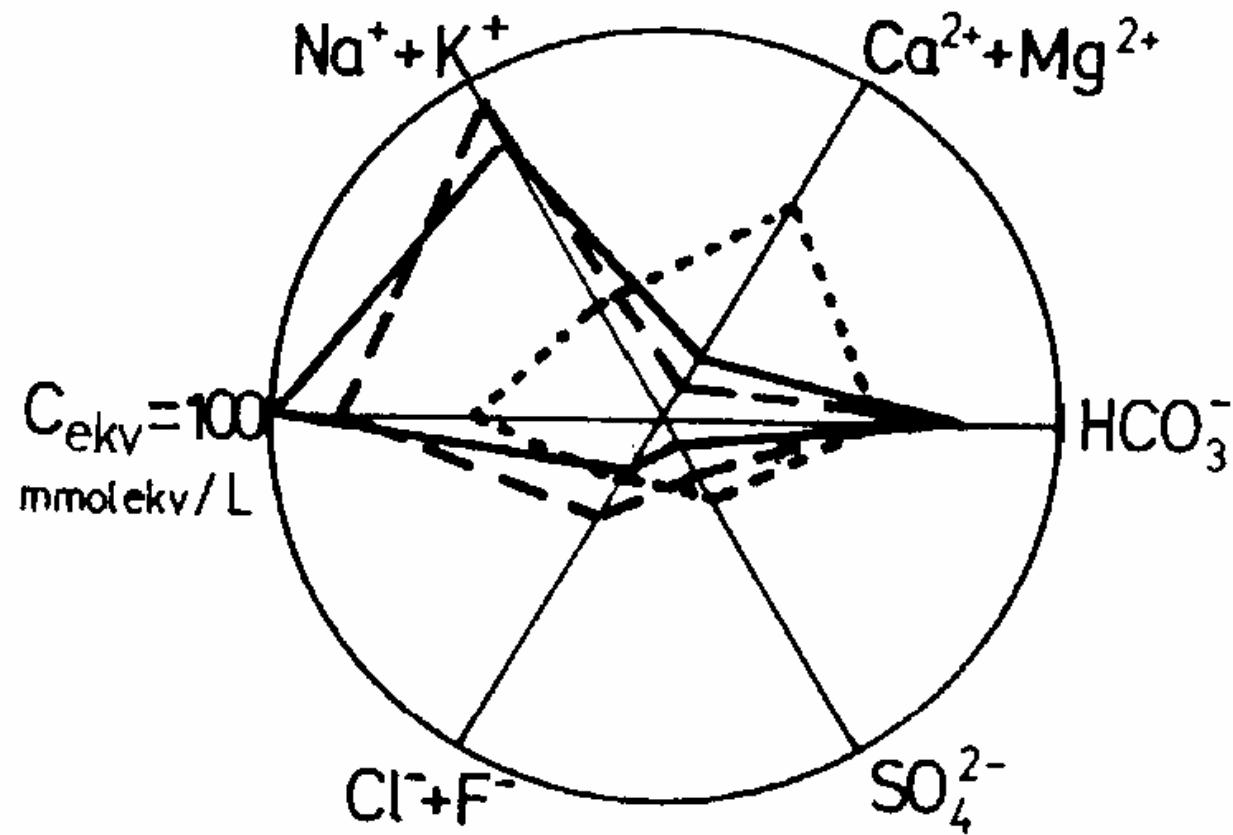


# Slika kružnoga dijagrama (Freeze)



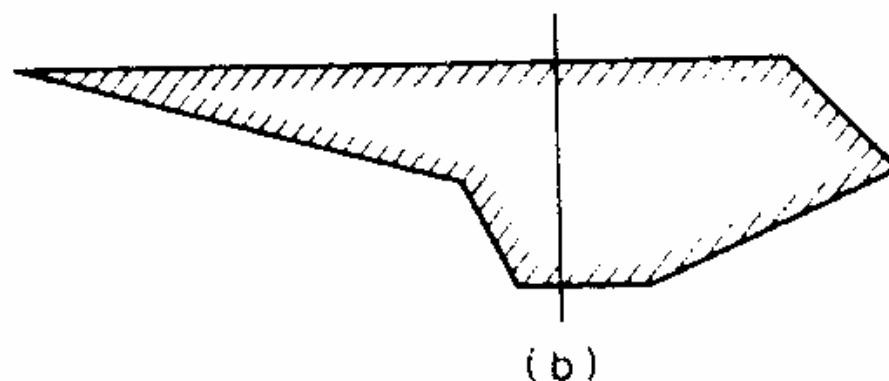
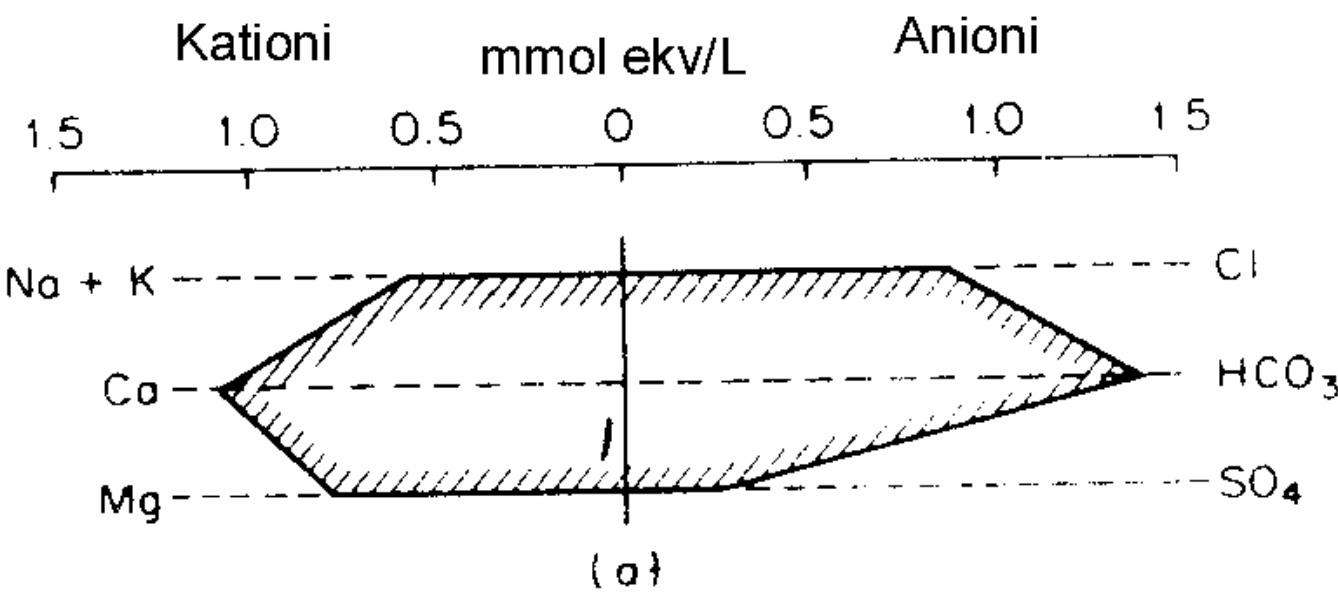
- Sastav vode izražava se nanošenjem rezultata analize na okrugli graf,(engl. - pie diagram)
- na radijusu se označava ukupna količina otopljenih ekvivalenata
- isječci polukruga označavaju postotni udio ekvivalenata nekog iona

Vektorski dijagram sastava vode; — Jamnica; --- Lipik; .... Varaždinske Toplice (Levačić, 1997)



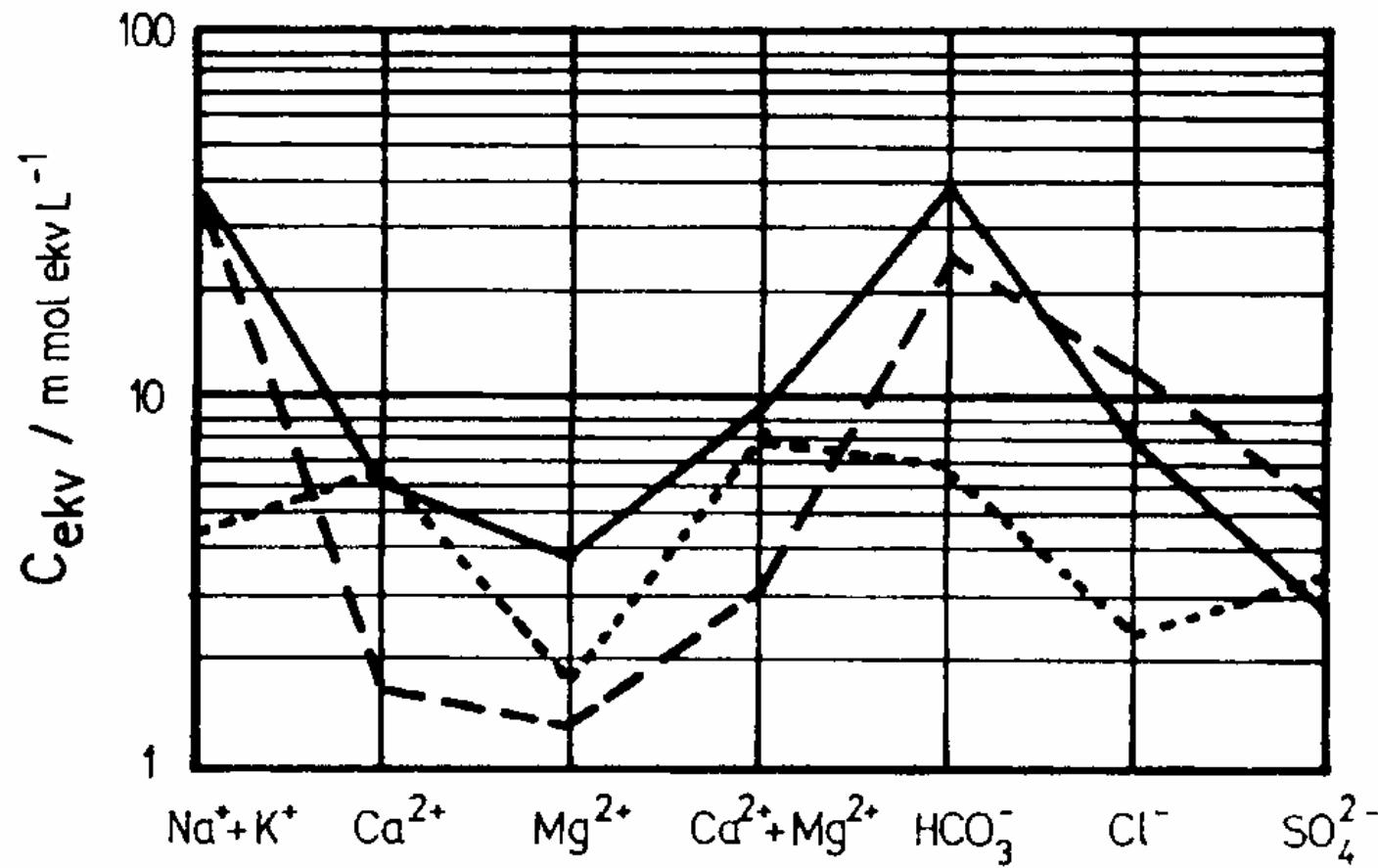
- kružnica predstavlja 100 postotni udio svih iona
- broj vektora ovisi o broju iona ili grupa iona
- dužina radijusa vektora razmjerna je postotnom udjelu pojedinih ionskih vrsta ili ionskih grupa
- spajanjem vrhova vektora nastaje geometrijski oblik (nepravilan mnogokutnik) karakterističan za određeni sastav vode
- taj način olakšava vizualno uspoređivanje kemijskog sastava različitih uzoraka vode

# Stiffovi dijagrammi (Freeze)



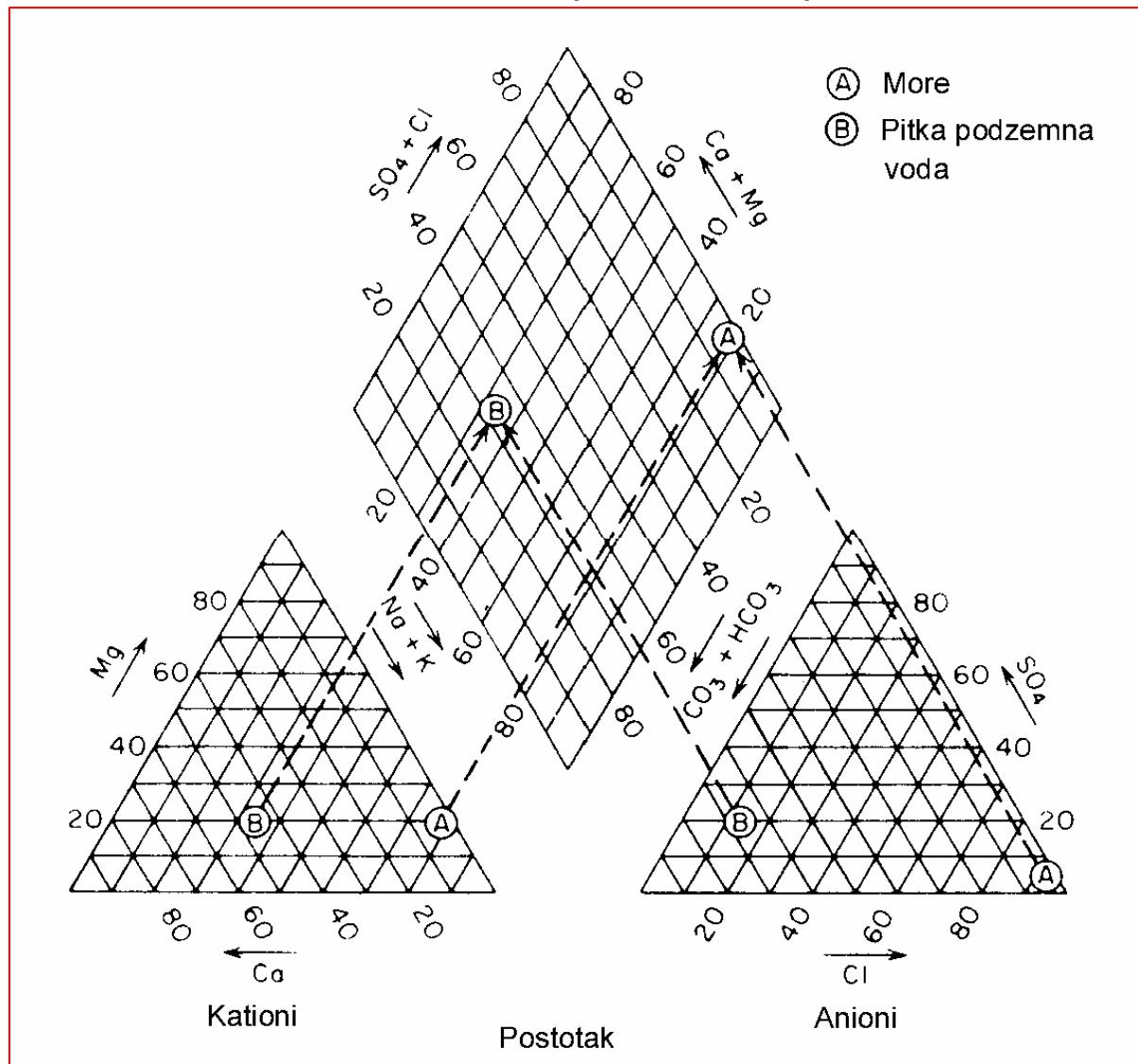
- Iz Stiffovih dijagrama zaključuje se (prema obliku dijagrama) o kemijskom sastavu i tipu vode
- Dijagram se sastoji od tri paralelna vodoravna pravca
- Na **lijevu** stranu pravaca nanosi se broj mmol ekv/L **kationa**, i to na gornji pravac zbroj  $K^+$  i  $Na^+$ , na srednji pravac  $Ca^{2+}$ , a na donji  $Mg^{2+}$ .
- Na **desnu** stranu pravaca nanose se mmol ekv/L **aniona**, i to na gornji pravac kloridi, na srednji pravac hidrogenkarbonati a na donji pravac sulfati

Schoellerov dijagram; — Jamnica; ---Lipik;  
..... Varaždinske Toplice (Levačić, 1997)



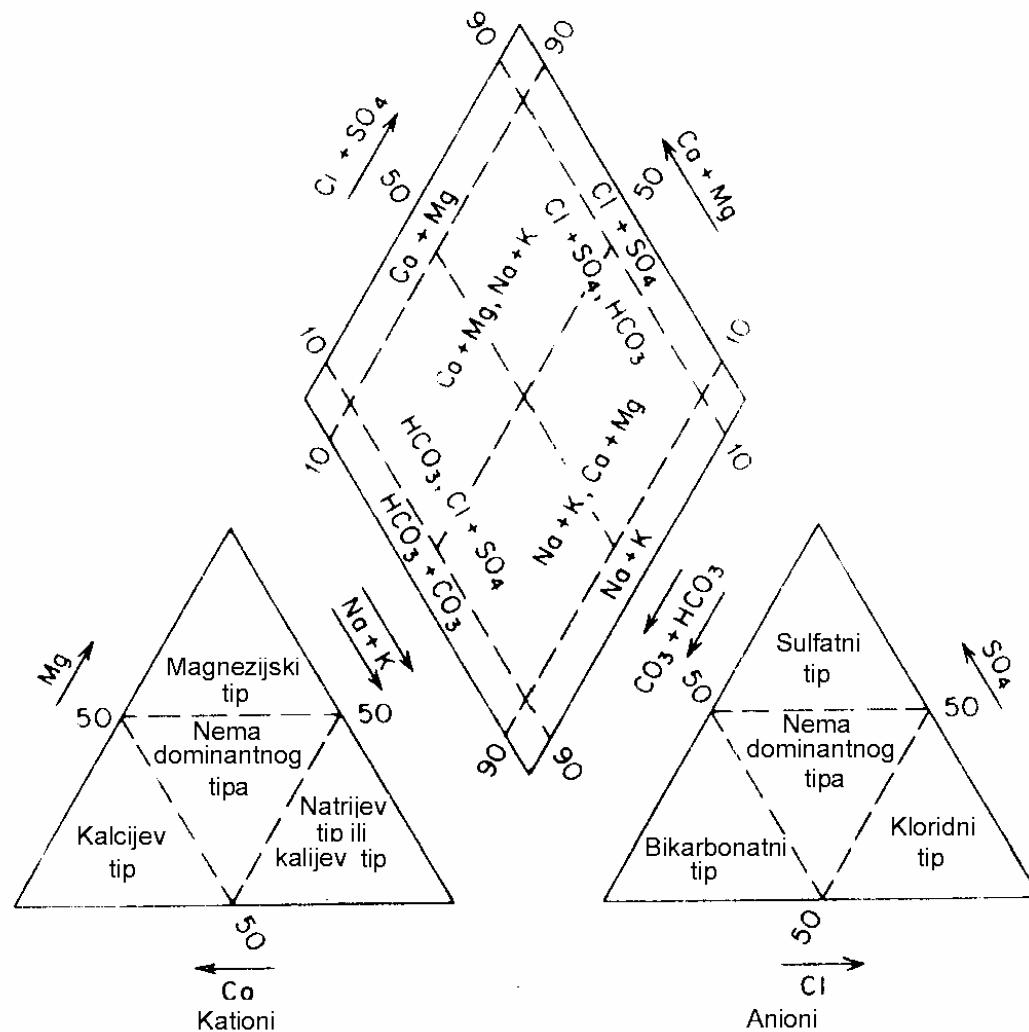
- Schoellerov polulogaritamski dijagram.
- Na apscisu se nanose kemijske komponente prisutne u vodi
- na ordinatu se u logaritamskom mjerilu nanose rezultati kemijske analize u mmol ekv/L.
- Schoellerov dijagram prikazuje prethodna slika

# Piperov dijagram i smještaj točaka koje prikazuju postotni udio aniona i kationa te njihov položaj u rombu (Freeze)

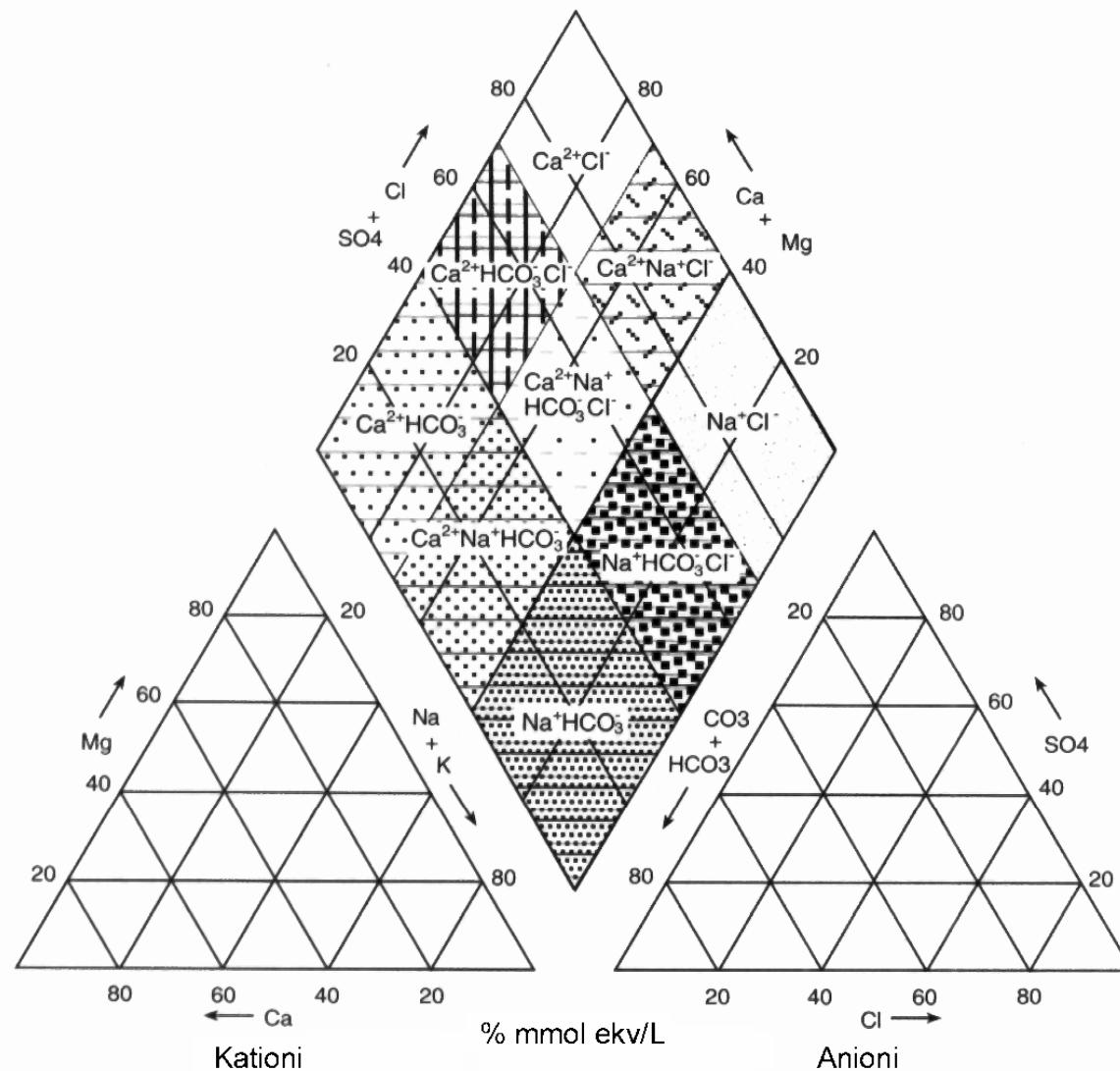


- U hidrogeologiji se za prikazivanje sastava vode najviše koristi Piperov trojni dijagram
- U lijevi trokut nanose se postotni udjeli ekvivalenata najvažnijih kationa ( $\text{Ca}^{2+}$ ,  $\text{Mg}^{2+}$  i  $\text{Na}^+$  +  $\text{K}^+$ ),
- u desni postotni udjeli ekvivalenata najvažnijih aniona ( $\text{Cl}^-$ ,  $\text{SO}_4^{2-}$  i  $\text{HCO}_3^-$  +  $\text{CO}_3^{2-}$ ).
- Između njih smješten je romb, na čijim su suprotnim stranicama nanesene sume postotnih udjela ekvivalenata grupe kationa i aniona.
- Sastav nekog uzorka vode određuju dvije točke. Jedna u trokutu kationa i druga u trokutu aniona. Te točke određuju kationski i anionski facies vode.
- Sjecište dvaju pravaca u rombu označuje ukupan sastav vode.

# Prikaz vodnih faciesa u Piperovu dijagramu (Freeze)

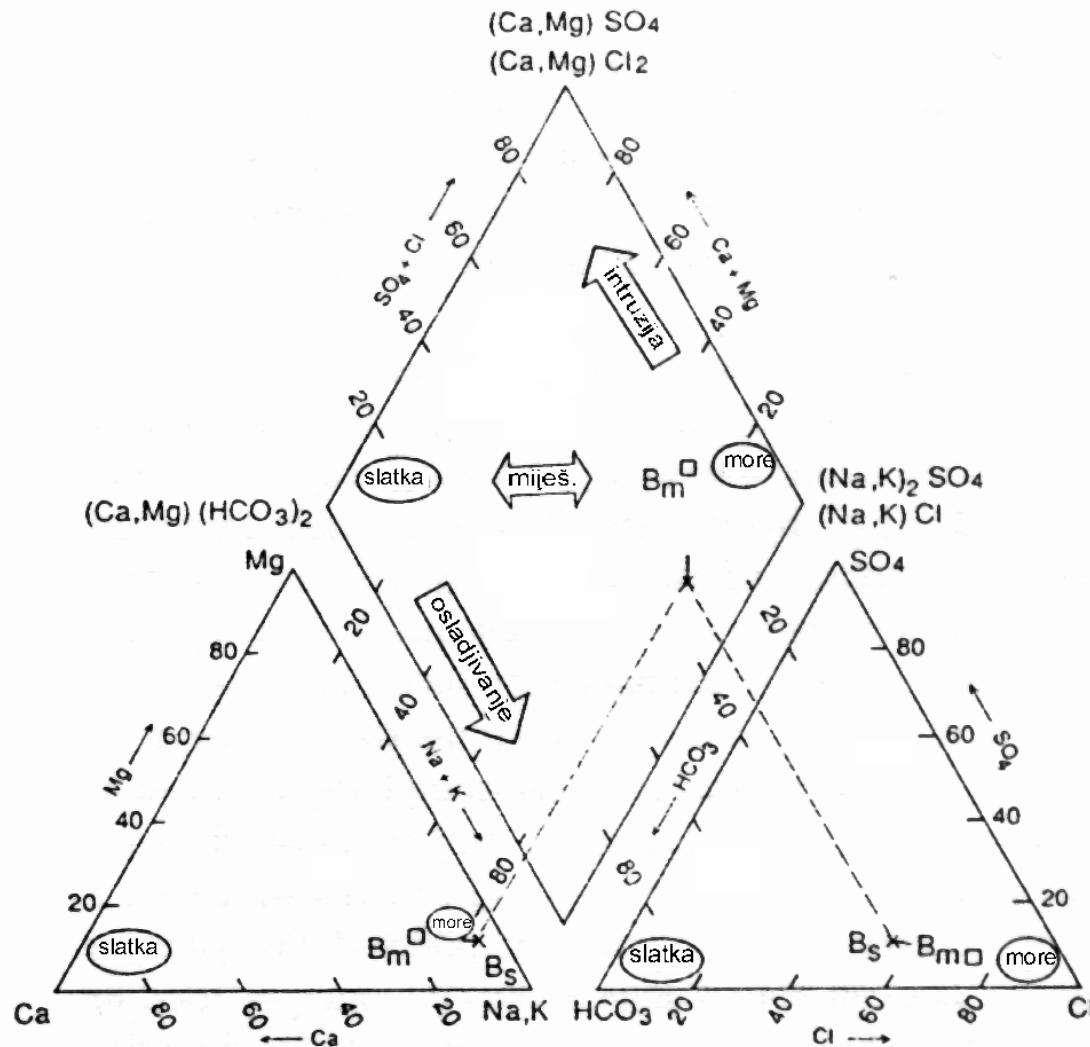


# Prikaz vodnih faciesa u rombu Piperova diiagrama (Deutsch. 1997)



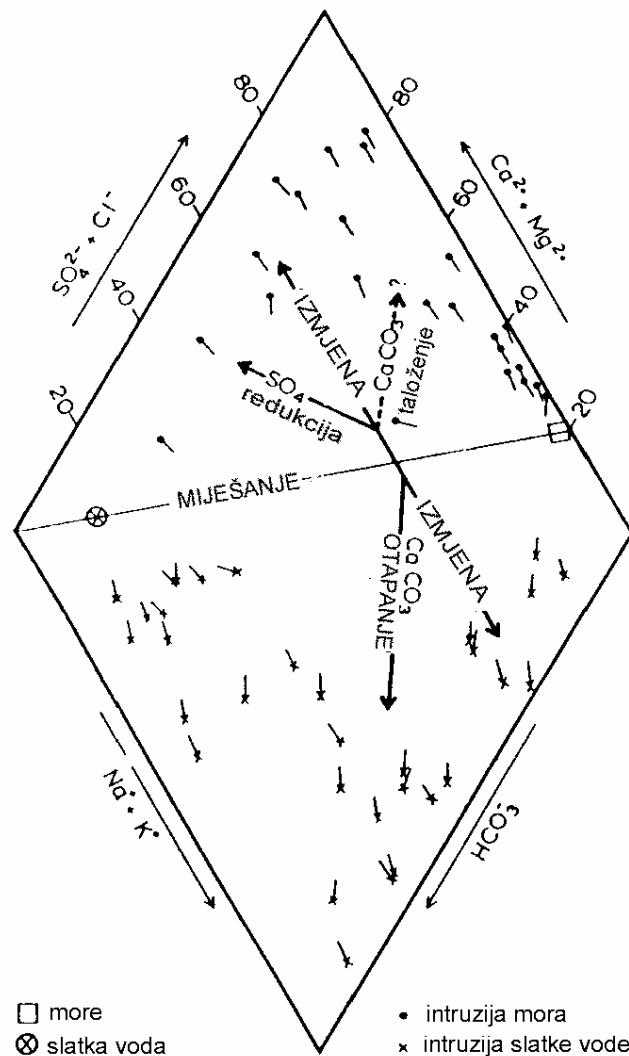
- Prethodna slika prikazuje razmještaj vodnih faciesa u rombu Piperova dijagrama.
- Položaj točaka u trokutima ili položaj zajedničke točke u rombu određuje vodni facies kojemu pripada analizirana voda.
- Osim brzog određivanja vodnoga faciesa velika je prednost Piperovih dijagrama to što nam omogućuju brz i jasan uvid u procese koji su se zbivali u vodonosniku.

# Miješanje morske i slatke vode te efekt ionske izmjene prikazan na Piperovu dijagramu (Appelo i Postma. 1994)



- na Piperovu su dijagramu nanesene točke s prosječnim sastavom morske vode i prosječnim sastavom slatke vode
- nanesena je i točka koja odgovara sastavu mješavine morske i slatke vode nastalom običnim miješanjem - ta točka ( $B_m$ ) u rombu pada na spojnicu točaka koja spaja sastave slatke i morske vode.
- točka  $B_s$  predstavlja također sastav mješavine morske i slatke vode, ali je pri tom miješanju došlo i do ionske izmjene. Ta točka više ne leži na spojnici točaka sastava slatke i morske vode. Stoga se i sastav te vode "pomaknuo" sa spojnica. Zapravo točka  $B_s$  predstavlja sastav  $\text{NaHCO}_3$  tipa vode
- zbog miješanja slane vode sa slatkom ona ima više hidrogenkarbonata i manje klorida
- zbog ionske izmjene  $\text{Na}^+$  s  $\text{Ca}^{2+}$ ,  $\text{Ca}^{2+}$  se veže uz ionski izmjenjivač, a  $\text{Na}^+$  ulazi u otopinu, pa ga u toj miješanoj vodi ima više nego što bi odgovaralo običnom miješanju. To upućuje na dodatne reakcije koje su se zbivale prilikom miješanja

Razni kemijski procesi koji se zbivaju u vodi vide se na Piperovu dijagramu (Appelo i Postma, 1994)



## 5.2.Kemijski sastav vode u prirodi

- Voda je otopina u kojoj se nalaze otopljeni plinovi, krute tvari i tekućine
- Otopljene tvari možemo podijeliti na pet skupina:
  - 1.Otopljeni plinovi
  - 2.Otopljeni glavni ioni
    - a) kationi
    - b) anioni
  - 3.Otopljene biogene tvari
  - 4.Otopljeni mikroelementi
  - 5.Otopljene organske tvari

# Otopljeni plinovi

- otopljeni plinovi jesu  $O_2$ ,  $N_2$ ,  $CO_2$ ,  $SO_2$ ,  $NO_x$ , ali u posebnim uvjetima javljaju se i  $H_2$ ,  $CH_4$ ,  $H_2S$ , He, Ar,
- Plinovi se mogu otapati u kišnim kapima u atmosferi u površinskim vodama i u podzemnoj vodi.
- Pri stvaranju kiše otapaju se u kišnim kapima atmosferski plinovi ( $N_2$ ,  $O_2$ ,  $CO_2$ , He, Ar)
- i plinovi koji se u atmosferi nalaze kao produkti raznih tehnogenih procesa i prirodnih procesa ( $CO_2$ ,  $SO_2$ ,  $CH_4$ ,  $H_2S$ ,  $NO_x$ ,  $NH_3$  i dr.)
- U tlu raspadom organske materije nastaju plinovi  $CO_2$ ,  $H_2$ ,  $CH_4$ ,  $H_2S$ ,  $NH_3$ , a denitrifikacijom nastaje  $N_2$ .
- Koncentracija otopljenih plinova u vodi se mijenja.

- Sastav i koncentracija otopljenih krutih tvari ovisi o petrografском sastavu vodonosnika i svojstvima vode koja je u taj vodonosnik ušla (kemijski sastav, pa s tim u vezi  $Eh$  i pH). Ti će parametri odrediti vrstu i doseg reakcija između vode i vodonosnika
- prikazuje najvažnije kemijske procese u otapanju i kemijske procese koji ograničuju koncentraciju otopljenih tvari u podzemnoj vodi

Otopljeni neki **mikroelementi** u  
vodi i maksimalno dopuštene koncentracije tih elemenata u  
pitkoj vodi (Levačić, 1997)

Element	Rijeke / (mg/kg)	Oceani / (mg/kg)	MDK / (mg/L)
F	100	1300	1,0
B	20	4450	1,0
Al	50	1	0,2
Cr(VI)	1	0,2	0,05
Mn	8	0,2	0,05
Fe	40	2	0,3
Ni	2	0,5	0,05
Cu	7	0,5	0,1
Zn	30	2	5,0

- **Mikroelementi** su otopljene krute tvari kojih ima u vrlo malim količinama. Tu se u prvom redu misli na otopljene katione teških metala, ali toj grupi pripadaju i druge tvari prisutne u vrlo malim količinama.
- **Biogene tvari** nastaju zbog metaboličkih aktivnosti organizama. Kao produkti razgradnje nastaju  $\text{CO}_2$ ,  $\text{H}_2\text{O}$ , zatim dušični spojevi od amonijaka do nitrata (ovisno o *Eh* vode) te fosforni i sumporni spojevi, tj. spojevi svih elemenata koji izgrađuju biljni i životinjski svijet.
- **Organske tvari** u vodi potječu od produkata raspada metabolizma živih organizama, produkata naftnih onečišćenja te tehnogenih i komunalnih onečišćenja

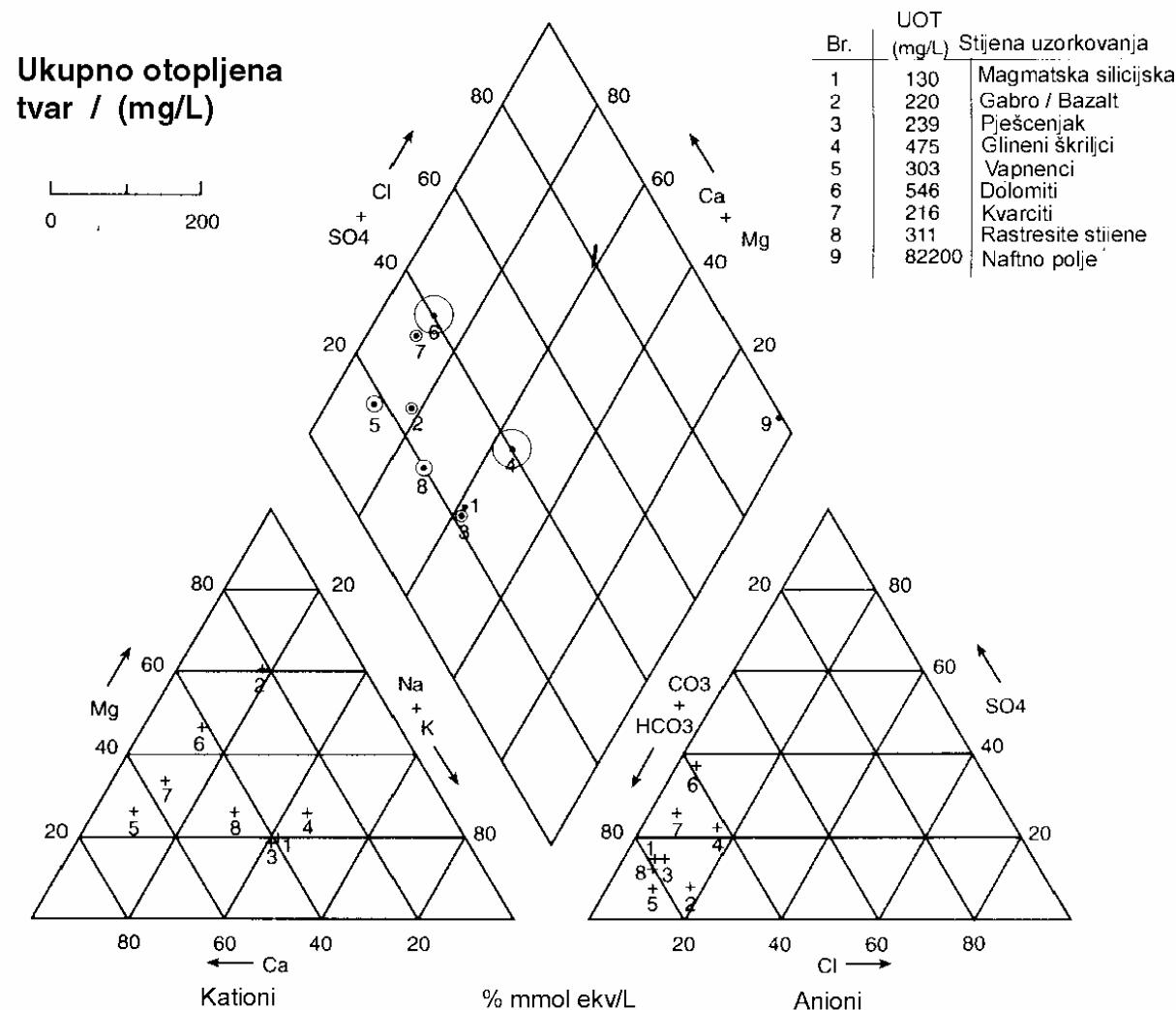
- Čimbenici koji određuju kemijski karakter podzemne vode su :
  - petrografski sastav tla i vodonosnika,
  - njihova propusnost i
  - topografija hidrološkoga sustava.
  - Treba uzeti u obzir i
    - granulaciju krute faze,
    - mogućnost ionske izmjene,
    - selektivnosti izmjene (kromatografski efekt),
    - brzinu strujanja vode,
    - poroznost i propusnost,
    - mogućnost miješanja s vodama drugačijega faciesa itd.

Pri tome voda mijenja sastav, pa se prema kemijskom sastavu i količini otopljene tvari može razvrstati u određene grupe, ovisno o kriteriju razvrstavanja.

U hidrogeologiji se najviše rabi podjela na hidrogeokemijske faciese.

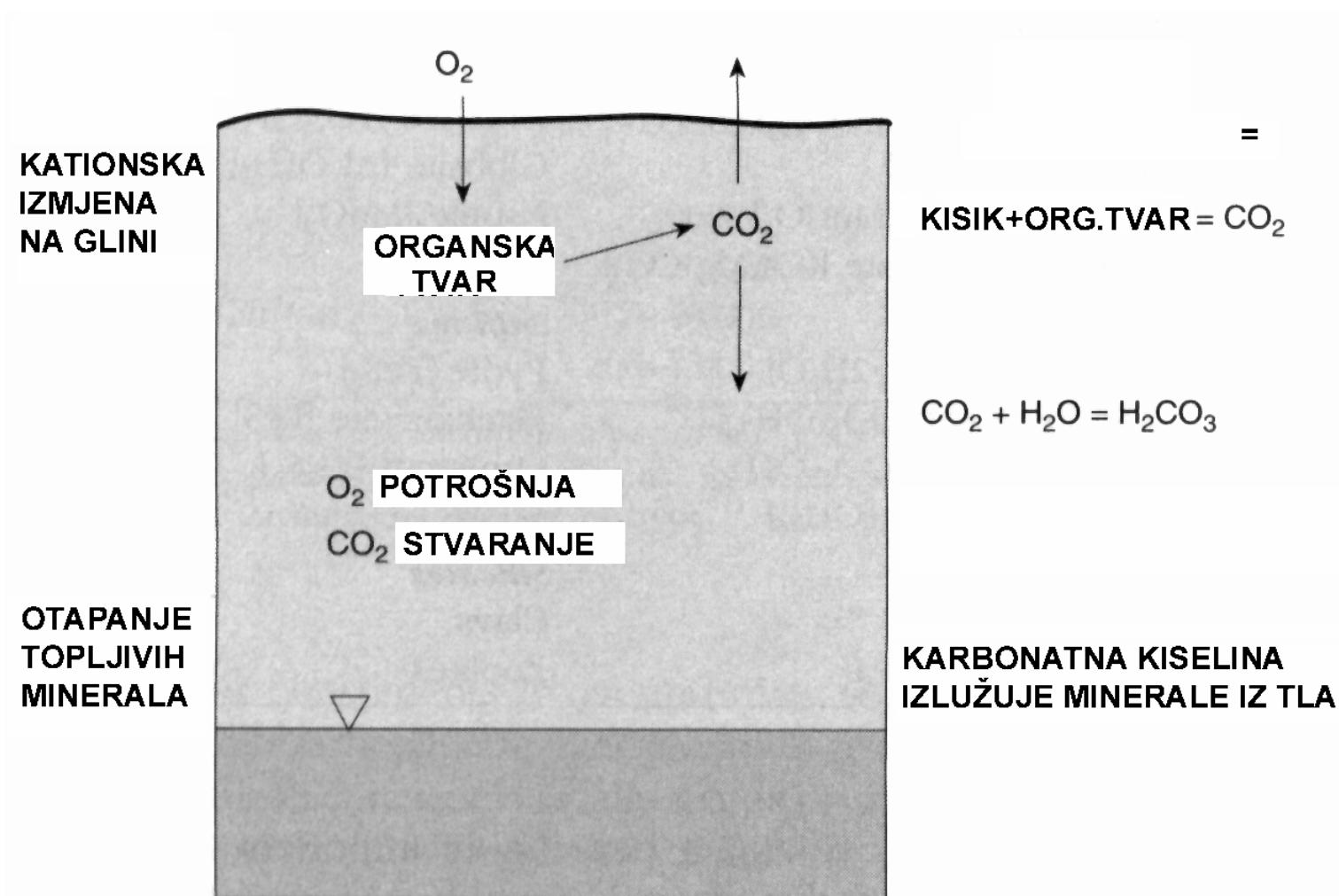
- Kišnica se može smatrati najrazrjeđenijom morskom vodom s omjerom koncentracija  $\text{Cl}^-/\text{Na}^+$  istovjetnim omjeru u morskoj vodi.
- Ulaskom u tlo voda se obogaćuje otopljenim tvarima u prvom redu raste količina otopljenoga  $\text{Ca}^{2+}$  i  $\text{HCO}_3^-$ , pa opada omjer koncentracija  $\text{Na}^+/( \text{Na}^+ + \text{Ca}^{2+})$  i omjer koncentracija  $\text{Cl}^-/(\text{Cl}^- + \text{HCO}_3^-)$ , a raste količina otopljene tvari u vodi.
- Ako dođe do evaporacije ili evapotranspiracije, povećava se koncentracija otopljene tvari, može čak doći do zasićenja, pa će se taložiti spojevi koji su se prije toga otopili u vodi.
- Načelno će se taložiti kalcijevi i karbonantni spojevi, pa se pri tome zbiva obrnut proces od onoga koji se zbivao tijekom otapanja, odnosno povećavaju se omjeri koncentracija  $\text{Na}^+/( \text{Na}^+ + \text{Ca}^{2+})$  i  $\text{Cl}^-/(\text{Cl}^- + \text{HCO}_3^-)$ .

# Prikaz prosječnoga sastava vode iz petrološki različitih vodonosnika (White, 1963)



- Na kemijski sastav vode utječe i organska tvar u tlu kroz koju voda prolazi.
- Organska tvar u tlu potječe od raspadnutih biljnih i životinjskih organizama.
- Ona se raspada do huminskih tvari, koje se dijele na huminske i fulvične kiseline.
- Prosječni sastav huminskih kiselina prikazuje formula  $C_{187}H_{186}O_{89}N_9S$ ,
- prosječni sastav fulvičnih kiselina formula  $C_{135}H_{182}O_{95}N_5S_2$

# Shematski prikaz najvažnijih kemijskih reakcija u zoni tla (Deutsch, 1997)



- Ugljik iz organske tvari oksidacijom prelazi u CO<sub>2</sub>, koji onda utječe na karbonatnu ravnotežu u vodi, te na njezinu agresivnost i sposobnost otapanja i trošenja stijena.
- Zona tla posebno je važno područje za sastav podzemne vode, čak i ako je sloj tla vrlo tanak.
- U tom sloju nalaze se reaktivni minerali, voda bogata organskom materijom i agresivnim CO<sub>2</sub>, bogata kisikom, što omogućuje brojne kemijske reakcije i otapanje brojnih tvari.

# Prosječan kemijski sastav otopljenih tvari u Jadranском moru (Levačić, 1977)

Ioni	Konc. / (mg/L)	Udio %
Cl-	21250	55,49
Na+	11810	30,84
SO <sub>4</sub> -	2970	7,75
Mg <sup>2+</sup>	1420	3,71
Ca <sup>2+</sup>	457	1,19
K+	390	1,02

## 5.3. Podjela vode prema količini tvari otopljenе

Tip vode	Ukupno otopljeni tvari /(g/kg)
Slatke	< 1
Slankaste (bočate, brakične)	1 – 10
Slane	10 – 100
Slanci (slanjače, rasoli)	>100

# Podjela vode prema vodnim faciesima

- U hidrogeokemiji voda se dijeli prema vodnim faciesima a njih određuju otopljeni kationi i anioni.
- Prema **kationima** dijeli se na:
  - kalcijiske
  - magnezijske
  - natrijske
- prema **anionima** na:
  - hidrogenkarbonatne
  - kloridne
  - sulfatne

## 5.4. Klasifikacija po Palmeru

- Vode se dijele na kisele, alkalne i neutralne na slijedeći način.
- **KATIONI**
- Kationi vrlo jakih baza - kationi alkalnih elemenata (  $\text{Na}^+$ ,  $\text{K}^+$ ,  $\text{Li}^+$ ,....)
- Kationi slabijih baza - kationi zemnoalkalnih elemenata ( $\text{Mg}^{2+}$ ,  $\text{Ca}^{2+}$ ,  $\text{Sr}^{2+}$ ,....)
- Kationi vrlo slabih baza ( $\text{Al}^{3+}$ ,  $\text{Fe}^{2+}$ ,  $\text{Fe}^{3+}$ ,  $\text{Mn}^{2+}$ ,.....)
- Hidronium ion (vodikov kation)

## ANIONI

- Anioni jakih kiselina  
 $(Cl^-)$ ,  $SO_4^{2-}$ ,  $NO_3^-$ )
- Anioni slabih kiselina  
 $(CO_3^{2-})$ ,  $HCO_3^-$ ,  $S^{2-}$ ,  $HS^- \dots\dots$ )

Palmer dijeli katione na 4 grupe a anione na 2 grupe.

- Zbroj ekvivalenata kationa jakih baza pridružuje se zbroju ekvivalenata aniona jakih kiselina, to se naziva "primarna slanost" i označava se sa  $S_1$
- Ako je preteklo aniona jakih kiselina oni se pridružuju kationima slabijih baza i taj dio se naziva "sekundarna slanost" –  $S_2$
- Ako i nakon toga još ostane nepridruženih aniona jakih kiselina, oni se pridružuju vodikovim ionima i taj se dio naziva "tercijarna slanost" –  $S_3$  ili kiselost

- Ako ima više ekvivalenata kationa jakih baza, ostatak se pridružuje ekvivalentima aniona slabih kiselina i taj se dio naziva "**primarna alkalnost**" i označava se  $A_1$ .
- Ostatak kationa slabih baza pridružuje se anionima slabih kiselina i taj dio se zove "**sekundarna alkalnost**" i označava se  $A_2$ .
- Na kraju se kationi teških kovina pridružuju preostalim anionima slabih kiselina i taj dio se naziva "**tercijarna alkalnost**" –  $A_3$ .

- Ioni koji tvore grupu **primarne slanosti** reagirat će u vodi **neutralno**
- ioni **sekundarne slanosti** ( hidroliza) **slabo kiselo**
- ioni **tercijarne slanosti** reagirat će **jako kiselo**
- Ioni grupe **primarne alkalnosti** reagirat će **jako bazično**,
- **sekundarne alkalnosti** našto **manje bazično**,
- ioni **tercijarne alkalnosti** djelovat će **neutralno** do **slabo bazično**.

# Podijela voda na 5 razreda:

razred	slanost	slanost	slanost	alkal-nost	alkal-nost	alkal-nost
	S <sub>1</sub>	S <sub>2</sub>	S <sub>3</sub>	A <sub>1</sub>	A <sub>2</sub>	A <sub>3</sub>
I	+	-	-	+	+	+
II	+	-	-	-	+	+
III	+	+	-	-	+	+
IV	+	+	-	-	-	+
V	+	+	+	-	-	+

$S_1$  - primarna slanost

$S_2$  - sekundarna slanost

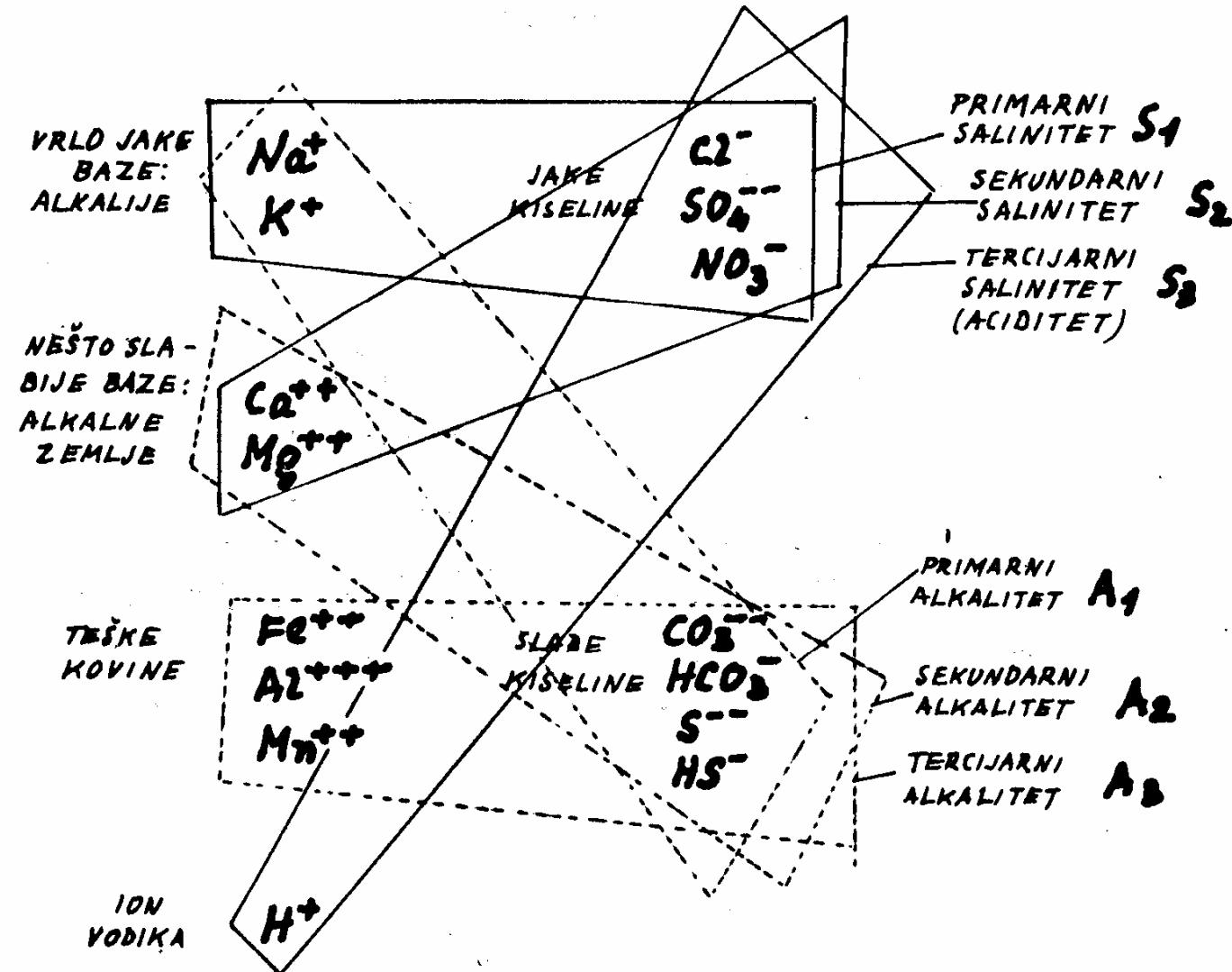
$S_3$  - tercijarna slanost

$A_1$  - primarna alkalnost

$A_2$  - sekundarna alkalnost

$A_3$  - tercijarna alkalnost

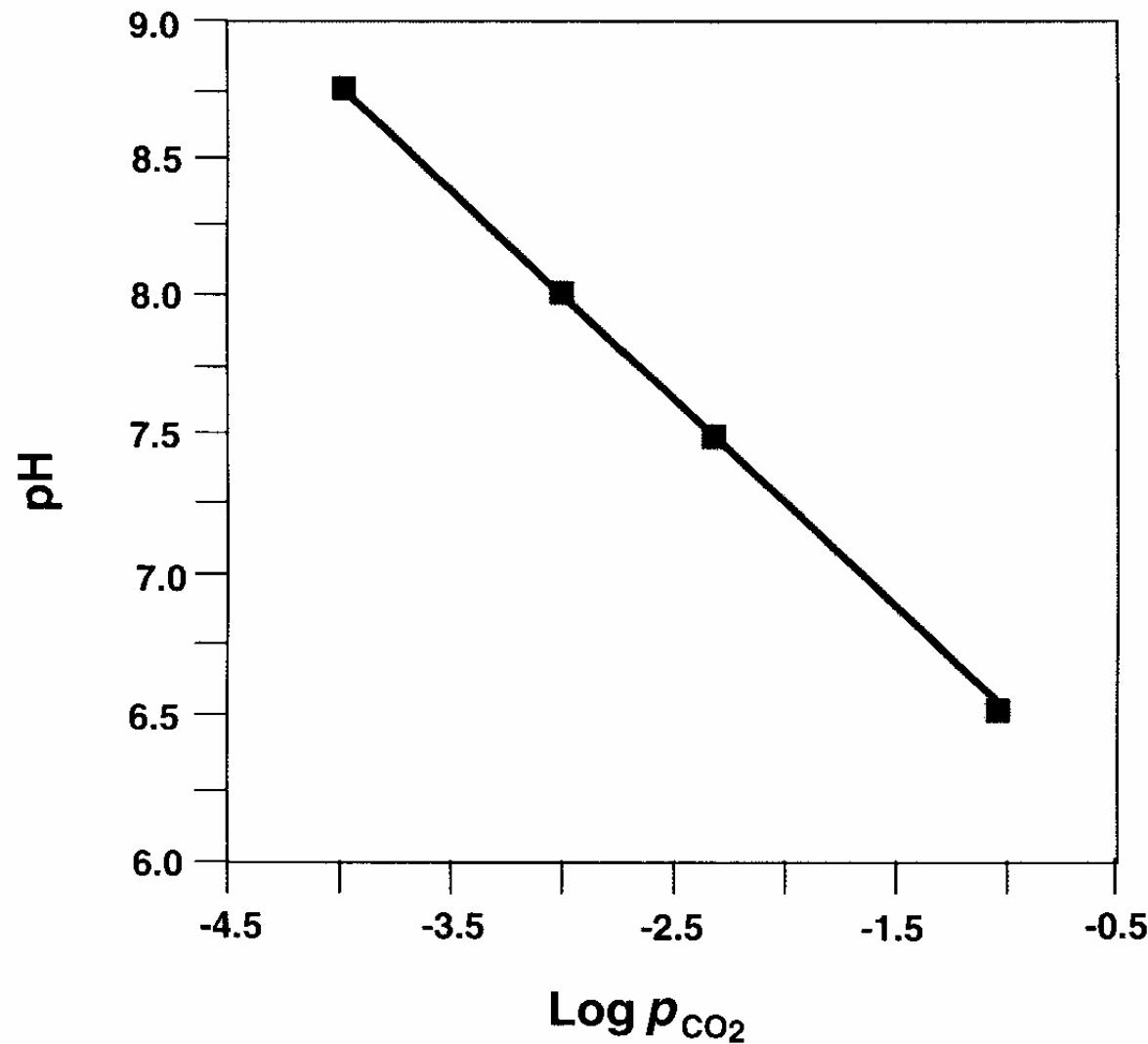
# Grafički prikaz Palmerove klasifikaciije (Sabioncello. 1967)



## 5.5.Kiselost - aktivitet vodikovoga iona (pH)

- pH otopine uglavnom određuju karbonati; ipak se pH može osjetno promijeniti izlaganjem vode površinskim uvjetima i uravnoteženjem s atmosferskim tlakom  $\text{CO}_2$
- mjerjenje pH podzemne vode važno je, jer mnogi procesi u otopini - kompleksiranje, interakcija između vode i stijene, topljivost minerala i svojstva adsorpcije, topljivost plinova i biokemijske reakcije - ovise o pH.

# Utjecaj parcijalnoga tlaka $\text{CO}_2$ na pH podzemne vode (Deutsch, 1997)



- Kada su **visoki parcijalni tlakovi**, ravnotežni pH relativno je nizak (6,5 do 7,0) - zbog visoke koncentracije ugljične kiseline koja nastaje zbog velikih količina otopljenog  $\text{CO}_2$  u vodi.
- Uz niže parcijalne tlakove  $\text{CO}_2$  ima manje ugljične kiseline pa je ravnotežni pH s kalcitom viši.
- Zbog oksidacije organske tvari u tlu podzemna voda je u ravnoteži s visokim parcijanim tlakom  $\text{CO}_2$ .

## 5.6. Redoks potencijal - *Eh*

- sastojci podzemne vode osjetljivi su na redoks uvjete (npr. O, Fe, Mn, As, Se, Cr, N, organski spojevi).
- sastojci međusobno reagiraju i o tome ovisi njihova pokretljivost u vodonosnicima
- Kada se na terenu mjeri elektrodni potencijal treba obratiti pažnju na ravnotežu koja se zbiva između različitih **otopljenih redoks parova i platinske elektrode**.

Greška pri mjerenuju  $Eh$  može biti uslijed taloga na Pt- elektrodi.

- Manje su greške u kiseloj otopini,
- U lužnatom mediju na elektrodi se mogu taložiti hidroksidi (često hidroksidi željeza)

Ako se redoks potencijal vodonosnika smanjuje zbog redukcije oksidiranih vrsta organskom tvari, može doći do smanjenja koncentracije otopljenog kisika

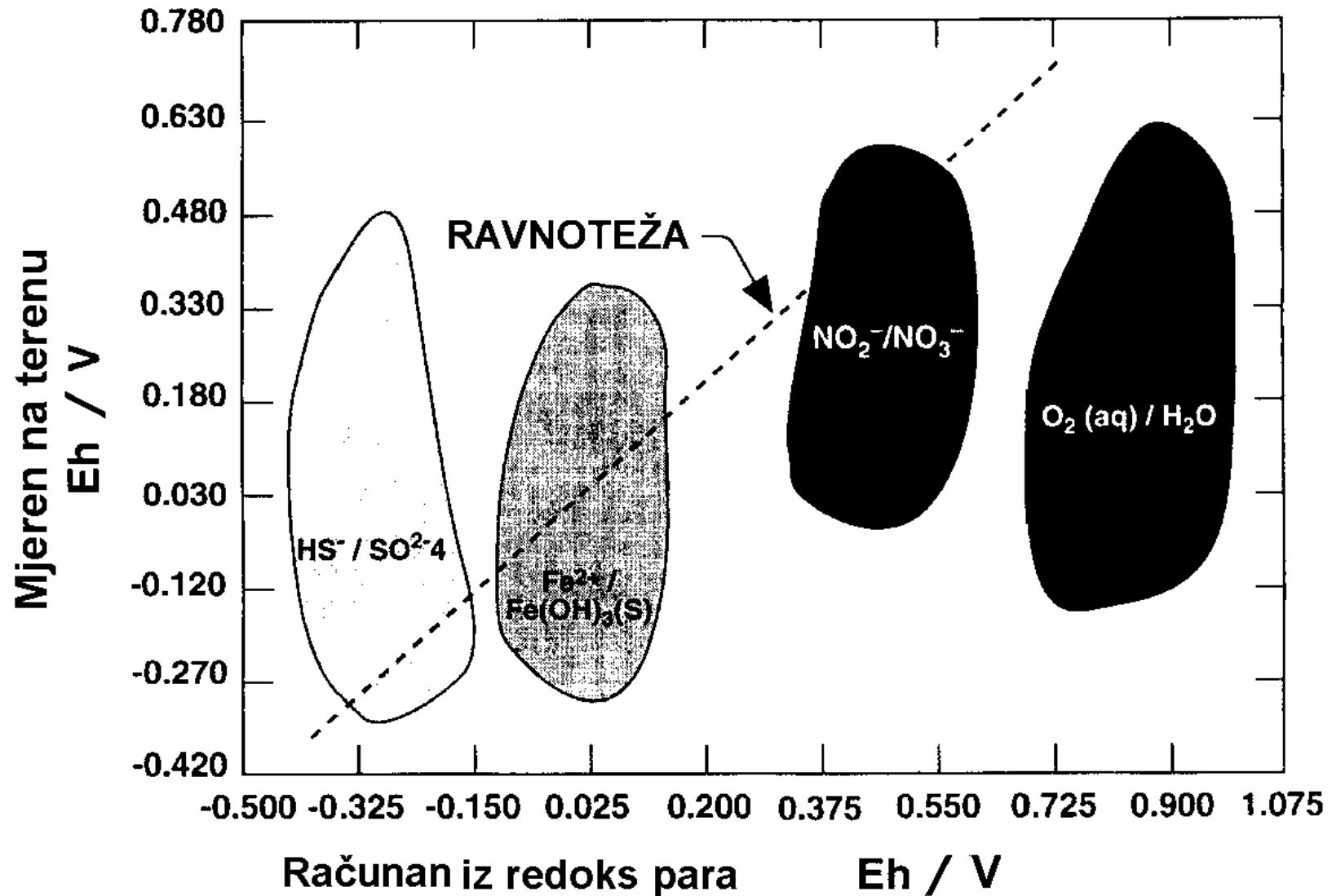
- zbog redukcije oksidiranih vrsta organskom tvari, može doći do smanjenja koncentracije otopljenog kisika kao posljedica toga može doći do otapanja:
  - Mn(IV) minerala,
  - Fe(III) minerala,
  - redukcija  $\text{NO}_3^-$  u  $\text{NO}_2^-$  i  $\text{N}_2$

- **Redoks potencijal** omogućuje procjenu koja je redoks vrsta najstabilnija u okolišu i smjer u kojem će se odvijati redoks reakcije
- Podzemna je voda općenito manje oksidativna od površinske, jer nema izvora molekularnoga kisika, a ima krutina koje u vodonosniku djeluju reducirajuće (organska tvar i sulfidni minerali).

Zato će uzorak podzemne vode otapati na zraku kisik i pri tom će mu porasti redoks potencijal.

- Ondje gdje se predviđa relativno reduktivan vodonosnik ( $Eh < +100 \text{ mV}$ ), treba prije određivanja  $Eh$  zaštiti uzorak vode od doticaja s atmosferom.

- Odnos između izmjerenoga  $Eh$  i izračunatog Nernstovom jednadžbom (Deutsch, 1997)



- $Eh$  uzorka vode može se držati ujednačenim ali mogućnost držanja ujednačenoga  $Eh$  nije toliko velika kao što je to mogućnost pH puferiranja
- zbog niske koncentracija redoks reaktivnih elemenata (Fe, Mn, As, Se), odnosno male brzine redoks reakcija teško je održati ujednačeni  $Eh$
- Zbog niskih koncentracija redoks reaktivnih elemenata mjerjenje  $Eh$  može biti nepouzdano

## 5.7.Otopljeni plinovi

- Otopljeni **kisik** jedini je plin koji se rutinski mjeri u uzorcima vode.
- Sadržaj kisika u vodi važan je zbog njegova utjecaja na redoks reakcije, upotrebe kao kvalitativnog indikatora  $Eh$  i općenite potrebe za dodavanjem kisika u zonu organskog onečišćenja, da bi se stvorili aerobni uvjeti i olakšala biorazgradljivost.
- U temperaturnom području između 0 i 35 °C voda u dodiru sa zrakom ima masenu koncentraciju otopljenoga kisika između 14,7 i 7 mg/L.

## 5.8. Alkalnost

- Alkalnost je mjera za kapacitet neutralizacije neke otopine.
- U pojam alkalnosti ulaze sve kemijske vrste koje mogu neutralizirati kiselinu,
- ali u podzemnoj vodi alkalnost uglavnom potječe od otopljenih karbonata. U tom slučaju smatra se da ostalih alkalnih kemijskih vrsta nema ili ima u zanemarivim količinama.
- Budući da je u površinskim vodama (a u velikoj većini slučajeva i u podzemnim vodama) hidrogenkarbonatni ion ( $\text{HCO}_3^-$ ) općenito dominantan anion, točno određivanje alkalnosti temelj je ispravna određivanja kemijskoga sustava takve vode.

- Dio otopljenih karbonata u uzorku vode gubi zbog otplinjavanja  $\text{CO}_2$  i taloženja minerala ili se količina ukupnih karbonata povećava pri otapanju čestica karbonatnih minerala nefiltriranog uzorka
- Ako su u otopini prisutni i drugi anioni koji se titriraju s kiselinom (kao što su  $\text{HS}^-$ ,  $\text{HPO}_4^{2-}$ , organske tvari), prije računanja ukupnih karbonata mora se njihova koncentracija odrediti neovisno i odbiti od vrijednosti alkalnosti.

- Ako se  $\text{CO}_2$  otpuni iz uzorka vode, pri čemu se u boci u kojoj se nalazi uzorak taloži kalcit, promijenit će se i alkalnost.
- Karbonat istaložen kao kalcit predstavlja dio izvorne alkalnosti uzorka vode i titracija otopine dat će nižu vrijednost alkalnosti od njegove stvarne vrijednosti u vodi.

## 5.9. Glavni kationi i anioni

- Glavni kationima i anionima smatraju se najzastupljeniji ioni u podzemnoj vodi, a to su:
  - $\text{Ca}^{2+}$ ,  $\text{Mg}^{2+}$ ,  $\text{Na}^+$ ,  $\text{K}^+$ ,  $\text{HCO}_3^-$ ,  $\text{CO}_3^{2-}$ ,  $\text{SO}_4^{2-}$ ,  $\text{Cl}^-$  i  $\text{NO}_3^-$
  - U tu skupinu ubraja se i nedisocirana silicijeva kiselina,  $\text{H}_4\text{SiO}_4$ , iako –jasno- ona nije ion.
  - Za razumijevanje kemijskoga sastava podzemne vode treba u njoj odrediti koncentracije glavnih kationa i aniona
  - Glavni ioni mogu jedan s drugim, a i s elementima u tragovima, stvoriti jake komplekse u otopini i time utjecati na njihovu pokretljivost i reaktivnost.
  - poznавање концентрације главних иона потребно је зарачунанје индекса засићења и идентификацију реактивних минерала у водоноснику.
  - Важно је при томе напоменути да отопљене ионе и суспендирани честичица треба засебно анализирати.

- Prije konzerviranja vode uzorke treba profiltrirati.
- Filtrirati se treba pod tlakom kroz filter veličine pora od  $45 \mu\text{m}$ .
- U nekim slučajevima fino disperzirani Al i Fe hidroksidi mogu proći kroz taj filter, pa se onda mora upotrijebiti filter veličine pora od  $0,1 \mu\text{m}$ . Ne smije se filtrirati vakuumom, jer se tada mogu iz uzorka vode otopliniti otopljeni plinovi, a to utječe na neke već raspravljene parametre.
- Pri računanju cjelokupnoga transporta tvari u otopini treba imati na umu da koloidno kretanje može povećati transport ukupnoga materijala (disperziranog i otopljenog) zbog posebnih svojstava koloida (npr. adsorpcije).

- Otopljeni  $\text{Na}^+$  i  $\text{K}^+$  u vodi relativno su stabilni.
- Tijekom otplinjavanja  $\text{CO}_2$  iz uzorka vode mogu se taložiti  $\text{Ca}^{2+}$  a možda i  $\text{Mg}^{2+}$  ioni kao karbonatni minerali.
- Stoga se uzorak vode u posebnoj boci iz koje će se uzimati voda za određivanje kationa zakiseli do  $\text{pH} = 2$ , pri kojoj su kiselosti minerali topljivi i neće se taložiti.
- Tipični glavni nekarbonatni anioni  $\text{Cl}^-$  i  $\text{NO}_3^-$  nisu posebno reaktivni ali se ipak boca s uzorkom vode koja je namijenjena određivanju aniona nakon filtracije hlađi. Ohlađivanje uzorka inhibira biološke procese, koji mogu prouzročiti denitrifikaciju.
- Naime, ako je prisutno dosta organske tvari koja može oksidirati sav raspoloživi kisik, preostala će organska tvar nakon nestanka kisika trošiti nitrate kao elektron akceptor.
- Hidrogenkarbonanti i karbonatni ioni nisu stabilni i trebali bi se odrediti na licu mjesta alkalnom titracijom.

## **5.10. Sporedni sastojci i sastojci u tragovima**

- Sporednim sastojcima i sastojcima u tragovima smatraju se Fe, Mn, Al, Cd, Cr, Pb, Zn, As, Se, P, F, Br, I, B, Co, Cu, Pb, Hg,  $\text{NH}_4^+$ .
- Oni se određuju iz istoga zakiseljenog uzorka kao i glavni kationi, jer bi se eventualnim taloženjem nekoga kationa mogli adsorbirati na taloge.
- Organske komponente mogu se očuvati od biodegradacije dodavanjem biocida kakav je  $\text{HgCl}_2$ .

## 5.11. Provjera točnosti kemijske analize

- **Provjera točnosti kemijske analize provodi se:**
  - kontrolom ekvivalencije kationa i aniona
  - omjerom izračunane i određene otopljene krute tvari
  - omjerom izračunane i određene provodnosti
  - omjerom određene provodnosti i zbroja iona
  - omjerom izračunane ukupno otopljene krute tvari i provodnosti
  - omjerom određene ukupno otopljene krute tvari i provodnosti

- Najtočnija je provjera ekvivalencije kationa i aniona. Ako nema podataka ukupne analize, provjeravaju se ostali dostupni podaci
- 1. Kontrola ekvivalencije kationa i aniona
- Ako se koncentracija kationa i aniona izrazi u mmol ekv/L, tada u točnoj analizi zbroj mmol ekvivalenta kationa i aniona mora biti jednak.
- Dopušta se slijedeća pogreška:
  - $\% \text{ razlike} = 100 \frac{\sum \text{kationa} - \sum \text{aniona}}{\sum \text{kationa} + \sum \text{aniona}}$
  - Tipični kriterij za prihvaćanje analize je slijedeći:

Tipični kriterij za prihvatanje analize je slijedeći:

Zbroj aniona / (mmol ekv/L)	Prihvatljiva greška
0 - 3,0	$\pm 0,2$ mmol ekv/L
3,0 - 10,0	$\pm 2$ %
10,0 - 800	$\pm 5$ %

# Literatura:

- 1. Levačić, E., (1977): Osnove geokemije vode, Geotehnički fakultet u Varaždinu, Varaždin.
- 2. Freeze R.A., Cherry, J.A., (1979): Groundwater, Prentice Hall Inc., Englawood Cliffs.
- 3. Deutsch W.J., (1997) Groundwater Geochemistry, Fundamentals and applications to Contamination, Lewis Publishers, Boca Raton
- 4. Appelo, C.A.J., (1985) CA, computer aided chemistry, or the evaluation of groundwater quality with a geochemical computer model H<sub>2</sub>O.
- 5. White, D.E., Hem, J.D., and Waring, G.A., (1963): Chemical composition of subsurface water, in Data of Geochemistry, 6<sup>th</sup> ed., U.S. Geological Survey.
- 6. Sabioncelo P., (1967) Kemija i tehnologija vode, Sveučilište u Zagrebu, Zagreb.