Modélisation des processus biogéochimiques dans les sols — Application au couplage STICS/ PHREEQC— Problèmes particuliers dans les solutions concentrées

Bourrié, $G^{1,2}$

¹INRA, UMR1114, Emmah, F-84914 Avignon, France

²UAPV, UMR1114, Emmah, F-84914 Avignon, France

Formation Eccorev, session 2, 7-8 Octobre 2014



L'interaction eau / sols et formations superficielles



C'est en traversant les sols et les F.S. que l'eau change de composition chimique : de l'eau de pluie à l'eau de nappe et de source.

▲□▶ ▲□▶ ▲ 臣▶ ▲ 臣▶ 三臣 - のへで

La solution du sol comme un nœud



<ロト < 回 ト < 臣 ト < 臣 ト 三 の < で</p>

Le sol comme réacteur



La dissociation de CO_2

 $CO_2 + H_2O \longrightarrow HCO_3^- + H^+$

L'altération des minéraux des roches et la formation des sols

$$\begin{split} &\operatorname{Si}_{3}\operatorname{AlO}_{10}\operatorname{Fe}_{3}^{II}(\operatorname{OH})_{2}\operatorname{K}+\frac{3}{4}\operatorname{O}_{2}+\operatorname{H}^{+}+5\operatorname{H}_{2}\operatorname{O}\longrightarrow} \\ &\frac{1}{2}\operatorname{Si}_{2}\operatorname{Al}_{2}\operatorname{O}_{5}(\operatorname{OH})_{4}+3\operatorname{Fe}^{III}\operatorname{OOH}+2\operatorname{Si}(\operatorname{OH})_{4}+\operatorname{K}^{+} \end{split}$$

Le bilan

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{II}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{CO}_{2}+6\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\mathsf{Fe}^{III}\mathsf{OOH}+2\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+}+\mathsf{HCO}_{3}^{-}\\ \mathsf{L}'\mathsf{alt\acute{e}ration} \ \mathsf{des} \ \mathsf{roches} \ \mathsf{est} \ \mathsf{un} \ \mathsf{puits} \ \mathsf{de} \ \mathsf{CO}_{2} \ (\mathsf{BOURRI\acute{e}} \ 1976) \end{array}$

La dissociation de CO₂

 $CO_2 + H_2O \longrightarrow HCO_3^- + H^+$

L'altération des minéraux des roches et la formation des sols

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{\mathsf{II}}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{H}^{+}+5\,\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\,\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\,\mathsf{Fe}^{\mathsf{III}}\mathsf{OOH}+2\,\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+} \end{array}$

Le bilan

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{II}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{CO}_{2}+6\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow\\ \frac{1}{2}\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\mathsf{Fe}^{III}\mathsf{OOH}+2\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+}+\mathsf{HCO}_{3}^{-}\\ \mathsf{L}'\mathsf{alt\acute{e}ration} \ \mathsf{des} \ \mathsf{roches} \ \mathsf{est} \ \mathsf{un} \ \mathsf{puits} \ \mathsf{de} \ \mathsf{CO}_{2} \ (\mathsf{BOURRI\acute{e}} \ 1976) \end{array}$

La dissociation de CO₂

 $CO_2 + H_2O \longrightarrow HCO_3^- + H^+$

L'altération des minéraux des roches et la formation des sols

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{\mathsf{II}}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{H}^{+}+5\,\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\,\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\,\mathsf{Fe}^{\mathsf{III}}\mathsf{OOH}+2\,\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+} \end{array}$

Le bilan

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{II}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{CO}_{2}+6\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\mathsf{Fe}^{III}\mathsf{OOH}+2\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+}+\mathsf{HCO}_{3}^{-}\\ \mathsf{L'altération \ des \ roches \ est \ un \ puits \ de \ \mathsf{CO}_{2} \ (\mathsf{BOURRIÉ} \ 1976) \end{array}$

La dissociation de CO₂

 $CO_2 + H_2O \longrightarrow HCO_3^- + H^+$

L'altération des minéraux des roches et la formation des sols

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{\mathsf{II}}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{H}^{+}+5\,\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\,\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\,\mathsf{Fe}^{\mathsf{III}}\mathsf{OOH}+2\,\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+} \end{array}$

Le bilan

 $\begin{array}{l} \mathsf{Si}_{3}\mathsf{AIO}_{10}\mathsf{Fe}_{3}^{\mathsf{II}}(\mathsf{OH})_{2}\mathsf{K}+\frac{3}{4}\mathsf{O}_{2}+\mathsf{CO}_{2}+6\mathsf{H}_{2}\mathsf{O} \longrightarrow \\ \frac{1}{2}\mathsf{Si}_{2}\mathsf{AI}_{2}\mathsf{O}_{5}(\mathsf{OH})_{4}+3\mathsf{Fe}^{\mathsf{III}}\mathsf{OOH}+2\mathsf{Si}(\mathsf{OH})_{4}+\mathsf{K}^{+}+\mathsf{HCO}_{3}^{-}\\ \mathsf{L'altération \ des \ roches \ est \ un \ puits \ de \ \mathsf{CO}_{2} \ (\mathsf{BOURRI\acute{e} \ 1976}) \end{array}$

Vue en lame mince de l'altération d'un mica



Photo P. Curmi.

(ロト (個) (E) (E) (E) (E) (O) (O)

Les graphes comme moyen d'analyse des bilans



▲ロト ▲課 ト ▲ 臣 ト ▲ 臣 ト ─ 臣 ─ のへぐ

La simplification du graphe est équivalente à la simplification des équations



Pour chaque compartiment, et pour chaque élément, on peut écrire que la somme algébrique des flux entrants et sortants est égale à la variation de stock (Loi de Kirchoff). La simplification du graphe est équivalente à la simplification des équations



Pour chaque compartiment, et pour chaque élément, on peut écrire que la somme algébrique des flux entrants et sortants est égale à la variation de stock (Loi de Kirchoff).

Les diagrammes d'équilibre comme moyen d'analyse des contraintes



- le grand nombre de processus pris en compte (dissolution, précipitation, adsorption/désorption, oxydo-réduction, cinétiques...);
- les bases de données thermodynamiques étendues, adaptées à différents besoins;
- la possibilité d'inversion de modèles ;
- l'existence d'une communauté active qui le fait progresser (Poitiers...);

• c'est un logiciel libre de droits.

- le grand nombre de processus pris en compte (dissolution, précipitation, adsorption/désorption, oxydo-réduction, cinétiques...);
- les bases de données thermodynamiques étendues, adaptées à différents besoins;
- la possibilité d'inversion de modèles;
- l'existence d'une communauté active qui le fait progresser (Poitiers...);

• c'est un logiciel libre de droits.

- le grand nombre de processus pris en compte (dissolution, précipitation, adsorption/désorption, oxydo-réduction, cinétiques...);
- les bases de données thermodynamiques étendues, adaptées à différents besoins;
- la possibilité d'inversion de modèles;
- l'existence d'une communauté active qui le fait progresser (Poitiers...);

c'est un logiciel libre de droits.

- le grand nombre de processus pris en compte (dissolution, précipitation, adsorption/désorption, oxydo-réduction, cinétiques...);
- les bases de données thermodynamiques étendues, adaptées à différents besoins;
- la possibilité d'inversion de modèles;
- l'existence d'une communauté active qui le fait progresser (Poitiers...);

c'est un logiciel libre de droits.

- le grand nombre de processus pris en compte (dissolution, précipitation, adsorption/désorption, oxydo-réduction, cinétiques...);
- les bases de données thermodynamiques étendues, adaptées à différents besoins;
- la possibilité d'inversion de modèles;
- l'existence d'une communauté active qui le fait progresser (Poitiers...);

・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・

• c'est un logiciel libre de droits.

le modèle STICS



Les données permettant l'interfaçage



Les données climatiques, des enquêtes agronomiques sur les techniques culturales et le modèle STICSpermettent l'évaluation :

- des termes du bilan hydrologique, pluviosité P, évapotranspiration E, Irrigation I;
- du rendement R. => = vaa

Exemple : la nappe de la Crau, composition et équilibres

33	33 échantillons de 1998 à 2007 (Arles)								
	N°	pН	t	Alc.	<i>SI</i> Calcite	SI Gypse			
	Moyenne Écart-type	7,28 0,36	16,66 1,33	3,86 0,20	0,08 0,34	-1,45 0,02			

▲□▶ ▲□▶ ▲ □▶ ▲ □▶ □ のへぐ

t en °C, Alcalinité en mmol L^{-1} .

Composition de l'eau d'irrigation						
Moyenne	рН	t	[Alc ·]	SiO ₂		
	8,29	13	3,520	0,100		
Moyenne	CI [−]	NO ₃ ⁻	PO ₄ ^{3–}	SO ₄ ²⁻		
	0,454	0,047	0,028	0,692		
Moyenne	K ⁺	Mg ²⁺	Ca ²⁺	Na ⁺		
	0,043	0,450	1,925	0,476		
t en °C, conc	entration	s en mmol	L^{-1} .			

	Minéraux /		
Calcite	0,6 à 1,0	Quartz	0,0
Gibbsite	1,2	Kaolinite	3,4

<ロト < 回 ト < 三 ト < 三 ト 三 の < で</p>

Composition de l'eau d'irrigation						
Moyenne	рН	t	[Alc ·]	SiO ₂		
	8,29	13	3,520	0,100		
Moyenne	CI [−]	NO ₃ ⁻	PO ₄ ^{3–}	SO ₄ ²⁻		
	0,454	0,047	0,028	0,692		
Moyenne	K ⁺	Mg ²⁺	Ca ²⁺	Na ⁺		
	0,043	0,450	1,925	0,476		
t en °C, conc	centration	s en mmol	L^{-1} .			

Équilibres	Minéraux /	Solutions		
Calcite	0,6 à 1,0	Quartz	0,0	
Gibbsite	1,2	Kaolinite	3,4	

◆□▶ ◆□▶ ◆三▶ ◆三▶ 三三 - のへぐ

Le facteur de concentration

$$fc = \frac{I}{I+P-E} = \frac{I}{D}$$

où D = I + P - E est la quantité d'eau qui draine.

Exemple : Première coupe 2006

$$fc = \frac{l}{l+P-E} = \frac{l}{D}$$
$$= \frac{730.12}{730.12 + 47.53 - 234.19} = \frac{730.12}{543.46} = 1.343$$

Le facteur de concentration

$$fc = \frac{I}{I+P-E} = \frac{I}{D}$$

où D = I + P - E est la quantité d'eau qui draine.

Exemple : Première coupe 2006

$$fc = \frac{l}{l+P-E} = \frac{l}{D}$$
$$= \frac{730.12}{730.12 + 47.53 - 234.19} = \frac{730.12}{543.46} = 1.343$$

▲□▶ ▲□▶ ▲□▶ ▲□▶ ▲□▶ ▲□ ● ● ●

Simulation avec PHREEQC

```
[...] the composition of irrigation water
REACTION 1
H20 -1.0
 14.20 moles
EQUILIBRIUM PHASES 1
    Calcite 0.0
    Gibbsite 1.0
    CO2(g) - 1.7
SAVE solution 2
END
TITLE Factor of 1.343 more solution
MTX
2 1.343
SAVE solution 3
END
```

Variation de pH due à l'évaporation

Le pH doit augmenter lors de l'évaporation puisque l'alcalinité est positive et que $f_c > 1$.

La pCO₂ du sol

La pCO₂ équilibrante dans la nappe varie de 6×10^{-2} atm à 8×10^{-4} atm, *i.e.* de 2,5 à 300 fois la pCO₂ atmospherique. pCO₂ = 2×10^{-3} atm est utilisée pour les simulations. En s'équilibrant avec une pCO₂ plus grande, le pH doit diminuer.

Variation de pH due à l'évaporation

Le pH doit augmenter lors de l'évaporation puisque l'alcalinité est positive et que $f_c > 1$.

La pCO_2 du sol

La pCO₂ équilibrante dans la nappe varie de 6×10^{-2} atm à 8×10^{-4} atm, *i.e.* de 2,5 à 300 fois la pCO₂ atmospherique. pCO₂ = 2×10^{-3} atm est utilisée pour les simulations. En s'équilibrant avec une pCO₂ plus grande, le pH doit diminuer.

Simulation avec PHREEQC

```
[...] the composition of irrigation water
REACTION 1
H20 -1.0
 14.20 moles
EQUILIBRIUM PHASES 1
    Calcite 0.0
    Gibbsite 1.0
    CO2(g) - 1.7
SAVE solution 2
END
TITLE Factor of 1.343 more solution
MTX
2 1.343
SAVE solution 3
END
```

Comparaison avec l'eau de nappe

L'effet de pCO_2 domine : le pH diminue à 7,1. Après évaporation et équilibration avec la pCO_2 de l'atmosphère du sol, la solution du sol n'est pas statistiquement différente de l'eau de nappe moyenne.

Variable	CI⁻	SO4 ²⁻	K^+	Mg^{2+}	Ca^{2+}	
Moyenne	0,739	1,21	0,045	0,547	3,23	
Simulation 1	0,598	0,913	0,058	0,611	2,768	
test 1 <i>t</i>	-2,01	-1,42	0,80	0,78	-2,00	
Test de Student. $P = 0.05, \nu = 42, t = 2.02.$						

L'eau d'irrigation satisfait presque tous les besoins en nutriments des cultures

L'apport par l'eau d'irrigation satisfait les besoins en nutriments du foin de Crau, sauf partiellement pour P et K.

▲□▶ ▲□▶ ▲□▶ ▲□▶ = □ - つへで

Élément	Ca^{2+}	PO ₄ ³⁻	${\sf Mg}^{2+}$	Na^+	SO4 ²⁻	K^+	
Bilan	1,41	-0.02	0,30	0,31	0,47	-0.14	
en mol/m ² pour la première coupe.							

Un fertilisant P-K fertilizer est constitué de :

- Ca-dihydrogénophosphate monohydrate, Ca(H₂PO₄)₂ · H₂O;
- **gypse**, $CaSO_4 \cdot 2H_2O$;
- arcanite, K_2SO_4 ;
- sylvite, KCl.

PHREEQC est utilisé pour simuler la dissolution des fertilisants. La quantité dissoute est ajustée sur l'exportation de K vers la nappe, donc avec un léger excès de P.

Un fertilisant P-K fertilizer est constitué de :

- Ca-dihydrogénophosphate monohydrate, Ca(H₂PO₄)₂ · H₂O;
- gypse, $CaSO_4 \cdot 2H_2O$;
- arcanite, K_2SO_4 ;
- sylvite, KCl.

PHREEQC est utilisé pour simuler la dissolution des fertilisants. La quantité dissoute est ajustée sur l'exportation de K vers la nappe, donc avec un léger excès de P.

Un fertilisant P-K fertilizer est constitué de :

- Ca-dihydrogénophosphate monohydrate, $Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$;
- gypse, $CaSO_4 \cdot 2H_2O$;
- arcanite, K₂SO₄;

sylvite, KCl.

PHREEQC est utilisé pour simuler la dissolution des fertilisants. La quantité dissoute est ajustée sur l'exportation de K vers la nappe, donc avec un léger excès de P.

Un fertilisant P-K fertilizer est constitué de :

- Ca-dihydrogénophosphate monohydrate, $Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$;
- gypse, $CaSO_4 \cdot 2H_2O$;
- arcanite, K₂SO₄;
- sylvite, KCI.

PHREEQC est utilisé pour simuler la dissolution des fertilisants. La quantité dissoute est ajustée sur l'exportation de K vers la nappe, donc avec un léger excès de P.

Un fertilisant P-K fertilizer est constitué de :

- Ca-dihydrogénophosphate monohydrate, $Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$;
- gypse, $CaSO_4 \cdot 2H_2O$;
- arcanite, K₂SO₄;
- sylvite, KCI.

PHREEQC est utilisé pour simuler la dissolution des fertilisants. La quantité dissoute est ajustée sur l'exportation de K vers la nappe, donc avec un léger excès de P.

Instructions pour PHREEQC

```
TITLE P-K fertilizers dissolve without precipitation
USE solution 3
REACTION 2
Ca-diHphosphate 0.16655
Gypsum 0.33345
Sylvite 0.882
Arcanite 0.059
0.302 mmoles in 1 step
SAVE solution 4
END
```

▲ロト ▲周ト ▲ヨト ▲ヨト - ヨ - の々ぐ

Pour simuler l'absorption par les racines, la composition minérale de la culture est transformée en un assemblage de minéraux.

Éléments minéraux dans la culture (première coupe)

Coupe	Ca	Ρ	Mg	Na	S	K
${ m gkg}_{\rm MS}^{-1}$	10,5	3	2,21	2,50	2,19	18,79

La pompe à protons racinaire

Racines et échange d'ions



Pour chaque cation absorbé, un proton est relâché :

$$\operatorname{Root}-\operatorname{H}+\operatorname{K}^{+}\longrightarrow\operatorname{Root}-\operatorname{K}+\operatorname{H}^{+},$$

ce qui est simulé sous la forme :

$$\operatorname{Root-H}+\frac{1}{2}\operatorname{K}_2\operatorname{O}\longrightarrow\operatorname{Root-K}+\frac{1}{2}\operatorname{H}_2\operatorname{O}.$$

▲ロト ▲御 ト ▲ 臣 ト ▲ 臣 ト 二 臣 … のへで

L'absorption racinaire est simulée avec PHREEQC en retirant de la solution les sels suivants, en fonction de la composition de la récolte

Minéral	1 ^{re} coupe	2 ^e coupe	
$Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$	0,048	0,048	0,065
$CaSO_4 \cdot 2H_2O$ gypse		0,073	0,103
CaO chaux	0,145	0,153	0,157
K ₂ O oxyde de potassium	0,234	0,165	0,167
Na ₂ O oxyde de sodium	0,054	0,061	0,091
MgO périclase	0,091	0,105	0,137

en mol kg $_{MS}^{-1}$.

En retirant un excès de bases, par rapport à des sels neutres, PHREEQC simule l'effet acidifiant de la pompe à protons dans la rhizosphère. L'absorption racinaire est simulée avec PHREEQC en retirant de la solution les sels suivants, en fonction de la composition de la récolte

Minéral	1 ^{re} coupe	2 ^e coupe	3 ^e coupe
$Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$	0,048	0,048	0,065
$CaSO_4 \cdot 2H_2O$ gypse	0,068	0,073	0,103
CaO chaux	0,145	0,153	0,157
K ₂ O oxyde de potassium	0,234	0,165	0,167
Na ₂ O oxyde de sodium	0,054	0,061	0,091
MgO périclase	0,091	0,105	0,137

en mol kg $^{-1}_{MS}$.

En retirant un excès de bases, par rapport à des sels neutres, PHREEQC simule l'effet acidifiant de la pompe à protons dans la rhizosphère.

L'absorption racinaire est simulée avec PHREEQC en retirant de la solution les sels suivants, en fonction de la composition de la récolte

Minéral	1 ^{re} coupe	2 ^e coupe	3 ^e coupe
$Ca(H_2PO_4)_2 \cdot H_2O$	0,048	0,048	0,065
$CaSO_4 \cdot 2H_2O$ gypse	0,068	0,073	0,103
CaO chaux	0,145	0,153	0,157
K ₂ O oxyde de potassium	0,234	0,165	0,167
Na ₂ O oxyde de sodium	0,054	0,061	0,091
MgO périclase	0,091	0,105	0,137

en mol kg $^{-1}_{MS}$.

En retirant un excès de bases, par rapport à des sels neutres, PHREEQC simule l'effet acidifiant de la pompe à protons dans la rhizosphère.

Instructions pour PHREEQC

Instructions pour PHREEQC

TITLE Plant absorbs some elements that are removed USE solution 4 REACTION 3 Ca-diHphosphate -0.04843 Gypsum -0.06830 Lime -0.14526 K2D -0.23390 Na20 -0.05437 Periclase -0.09093 0.68266 mmoles in 1 step SAVE solution 5 END

▲ロ ▶ ▲周 ▶ ▲ 国 ▶ ▲ 国 ▶ ● の Q @

Précipitation d'apatite et rééquilibration avec la calcite

```
TITLE Solution drains under the root zone and equili-
brates with calcite, gibbsite and hydroxyapatite
USE solution 5
EQUILIBRIUM PHASES 1
Calcite 0.0
Gibbsite 1.0
CO2(g) -1.7
Hydroxyapatite 0.0
END
```

Comparaison avec la nappe							
Variable	CI⁻	SO4 ²⁻	K^+	Mg^{2+}	Ca ²⁺		
Moyenne	0,739	1,21	0,045	0,547	3,23		
Simulation 1 test 1 <i>t</i>	0,598 -2,01	0,913 -1,42	0,058 0,80	0,611 0,78	2,768 -2,00		
Simulation 2 test 2 <i>t</i>	0,865 1,80	0,986 -1,06	0,045* *	0,550 0,04	2,977 -1,09		
Test de Student. $P = 0.05$, $\nu = 42$, $t = 2.02$. *Utilisé pour ajuster la quantité de fertilisant dissoute.							

Bilan du calcium et variations de pH



En mmol kg $^{-1}$, pour 1 kg d'eau atteignant la nappe.

・ロト ・ 四ト ・ ヨト ・ ヨト ・ りゃぐ

Le bilan du carbone



En mmol kg⁻¹, pour 1 kg d'eau atteignant la nappe.

・ロト ・ 四ト ・ ヨト ・ ヨト ・ りゃぐ

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO_2 du sol;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants ;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO₂ du sol ;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants ;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO₂ du sol ;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants ;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO_2 du sol;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO_2 du sol;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

L'acquisition des solutés se produit principalement dans la partie supérieure du sol

Les horizons supérieurs du sol jouent un rôle majeur dans l'acquisition des solutés :

- concentration des solutés par évapotranspiration ;
- équilibration avec la pCO_2 du sol;
- dissolution /précipitation de calcite;
- dissolution de fertilisants;
- absorption de nutriments par les plantes, et acidification de la solution par l'effet rhizosphère (pompe à protons).

Les coefficients d'activité

Les coefficients d'activité peuvent être calculés de trois façons :

suivant la loi de Debye-Hückel :

$$\log \gamma_i = -\frac{A_{\gamma} z_i^2 \sqrt{I}}{1 + a_i B_{\gamma} \sqrt{I}} + bI \tag{1}$$

▲ロ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ● ○ ○ ○

suivant les équations de Pitzer ;

 suivant le modèle d'interaction spécifique (SIT), de Scatchard et Guggenheim.

Les coefficients d'activité

Les coefficients d'activité peuvent être calculés de trois façons :

suivant la loi de Debye-Hückel :

$$\log \gamma_i = -\frac{A_\gamma z_i^2 \sqrt{I}}{1 + a_i B_\gamma \sqrt{I}} + bI \tag{1}$$

▲ロ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ● ○ ○ ○

suivant les équations de Pitzer;

 suivant le modèle d'interaction spécifique (SIT), de Scatchard et Guggenheim.

Les coefficients d'activité

Les coefficients d'activité peuvent être calculés de trois façons :

suivant la loi de Debye-Hückel :

$$\log \gamma_i = -\frac{A_\gamma z_i^2 \sqrt{I}}{1 + a_i B_\gamma \sqrt{I}} + bI \tag{1}$$

▲ロ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ▲ □ ▶ ● ○ ○ ○

- suivant les équations de Pitzer;
- suivant le modèle d'interaction spécifique (SIT), de Scatchard et Guggenheim.

- utiliser la base de données phreeqc.dat (base par défaut) implique d'utiliser la loi de Debye-Hückel « étendue » ;
- utiliser la base de données pitzer.dat implique d'utiliser les équations de Pitzer, mais :

seuls les éléments majeurs sont paramétrés;
 la modèle est surparamétré

utiliser la base de données sit.dat implique d'utiliser le modèle SIT, introduit avec la version 3, qui repose sur une extension de la loi de Debye-Hückel plus ancienne que celle de Pitzer, due à Scatchard et Guggenheim, et contient moins de paramètres.

- utiliser la base de données phreeqc.dat (base par défaut) implique d'utiliser la loi de Debye-Hückel « étendue » ;
- utiliser la base de données pitzer.dat implique d'utiliser les équations de Pitzer, mais :
 - seuls les éléments majeurs sont paramétrés ;
 - le modèle est surparamétré.
- utiliser la base de données sit.dat implique d'utiliser le modèle SIT, introduit avec la version 3, qui repose sur une extension de la loi de Debye-Hückel plus ancienne que celle de Pitzer, due à Scatchard et Guggenheim, et contient moins de paramètres.

- utiliser la base de données phreeqc.dat (base par défaut) implique d'utiliser la loi de Debye-Hückel « étendue » ;
- utiliser la base de données pitzer.dat implique d'utiliser les équations de Pitzer, mais :
 - seuls les éléments majeurs sont paramétrés;
 - le modèle est surparamétré.
- utiliser la base de données sit.dat implique d'utiliser le modèle SIT, introduit avec la version 3, qui repose sur une extension de la loi de Debye-Hückel plus ancienne que celle de Pitzer, due à Scatchard et Guggenheim, et contient moins de paramètres.

- utiliser la base de données phreeqc.dat (base par défaut) implique d'utiliser la loi de Debye-Hückel « étendue » ;
- utiliser la base de données pitzer.dat implique d'utiliser les équations de Pitzer, mais :
 - seuls les éléments majeurs sont paramétrés ;
 - le modèle est surparamétré.
- utiliser la base de données sit.dat implique d'utiliser le modèle SIT, introduit avec la version 3, qui repose sur une extension de la loi de Debye-Hückel plus ancienne que celle de Pitzer, due à Scatchard et Guggenheim, et contient moins de paramètres.

- utiliser la base de données phreeqc.dat (base par défaut) implique d'utiliser la loi de Debye-Hückel « étendue » ;
- utiliser la base de données pitzer.dat implique d'utiliser les équations de Pitzer, mais :
 - seuls les éléments majeurs sont paramétrés ;
 - le modèle est surparamétré.
- utiliser la base de données sit.dat implique d'utiliser le modèle SIT, introduit avec la version 3, qui repose sur une extension de la loi de Debye-Hückel plus ancienne que celle de Pitzer, due à Scatchard et Guggenheim, et contient moins de paramètres.

Les données thermodynamiques tabulées ne sont pas toujours cohérentes d'une base à une autre : à l'utilisateur de vérifier si les données sont adaptées à son problème ! De plus, les données thermodynamiques sont obtenues par extrapolation à I = 0 de mesures en solution plus concentrées. Il n'est donc pas *a priori* cohérent d'utiliser des données thermodynamiques avec un autre modèle que celui qui a servi à faire cette extrapolation.

Les données thermodynamiques tabulées ne sont pas toujours cohérentes d'une base à une autre : à l'utilisateur de vérifier si les données sont adaptées à son problème ! De plus, les données thermodynamiques sont obtenues par extrapolation à I = 0 de mesures en solution plus concentrées. Il n'est donc pas *a priori* cohérent d'utiliser des données thermodynamiques avec un autre modèle que celui qui a servi à faire cette extrapolation.

・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・
 ・

Merci pour votre attention



Adam de Craponne, 1526–1576



Le canal de Craponne

BOURRIÉ, G. (1976). "Relation entre le pH, l'alcalinité, le pouvoir tampon et les équilibres de CO₂ dans les eaux naturelles". Science du Sol 3, p. 141–159.

BOURRIÉ, G., F. TROLARD, A. CHANZY, F. RUGET, R. LECERF et F. CHARRON (2013). "Sustainable intensive agriculture : evidence from aqueous geochemistry". Procedia Earth and Planetary Science 7, p. 93–96.