50

 N^0 d'ordre : 651

50376 1977 139

THESE

présentée à

L'UNIVERSITE DES SCIENCES ET TECHNIQUES DE LILLE

pour obtenir le titre de

DOCTEUR 3e CYCLE

Mention Chimie Structurale

par

Gerard LEMAITRE

Maître ès Sciences

EQUILIBRES ENTRE SOLUTIONS SOLIDES D'OXYDES ET DE SILICATES DANS LE DIAGRAMME QUATERNAIRE



Soutenue le 13 juillet 1977 devant la Commission d'examen

MM. P. PERROT

D. THOMAS

B. VANDORPE

J. FOCT

Président

Examinateurs



08.03.1977

DOYENS HONORAIRES de l'Ancienne Faculté des Sciences

MM. R. DEFRETIN, H. LEFEBVRE, M. PARREAU.

PROFESSEURS HONORAIRES des Anciennes Facultés de Droit

et Sciences Economiques, des Sciences et des Lettres

M. ARNOULT, Mme BEAUJEU, MM. BROCHARD, CHAPPELON, CHAUDRON, CORDONNIER, CORSIN, DEHEUVELS, DEHORS, DION, FAUVEL, FLEURY, P. GERMAIN, HEIM DE BALSAC, HOCQUETTE, KAMPE DE FERIET, KOUGANOFF, LAMOTTE, LASSERRE, LELONG, Mme LELONG, MM. LHOMME, LIEBAERT, MARTINOT-LAGARDE, MAZET, MICHEL, NORMANT, PEREZ, ROIG, ROSEAU, ROUBINE, ROUELLE, SAVART, WATERLOT, WIEMAN, ZAMANSKI.

PRESIDENTS HONORAIRES DE L'UNIVERSITE

DES SCIENCES ET TECHNIQUES DE LILLE

MM. R. DEFRETIN, M. PARREAU.

PRESIDENT DE L'UNIVERSITE DES SCIENCES ET TECHNIQUES DE LILLE

M. M. MIGEON.

PROFESSEURS TITULAIRES

Μ.	BACCHUS Pierre		Astro
Μ.	BEAUFILS Jean-Pierre		Chimi
Μ.	BECART Maurice		Physi
Μ.	BILLARD Jean		Physi
Μ.	BIAYS Pierre		Géogr
Μ.	BONNEMAN Pierre		Chimi
Μ.	BONNOT Ernest		Biolo
M	BONTE Antoine		Géolo
Μ.	BOUGHON Pierre		Algèb
Μ.	BOURIQUET Robert		Biolo
Μ.	CELET Paul		Géolo
Μ.	COEURE Gérard		Analy
Μ.	CONSTANT Eugène		Elect
Μ.	DEBOURSE Jean-Pierre		Gesti
Μ.	DELATTRE Charles		Géola
Μ.	DELHAYE Michel		Chimi
Μ.	DERCOURT Jean		Géolo
Μ.	DURCHON Maurice		Biolo
Μ.	FAURE Robert	,	Mécar
Μ.	FOURET René		Physi
Μ.	GABILLARD Robert		Elect
Μ.	GONTIER Gérard		Mécar
Μ.	GRANELLE Jean-Jacques		Scier
Μ.	GRUSON Laurent		Alget
Μ.	GUILLAUME Jean		Micro
Μ.	HEUBEL Joseph		Chimi
Μ.	LABLACHE-COMBIER Alain		Chimi
Μ.	LACOSTE Louis		BIOIC
Μ.	LANSRAUX Guy	19	' Physi
Μ.	LAVEINE Jean-Pierre	4 ⁰	Paleo
Μ.	LEBRUN André		Elect
М.	LEHMANN Daniel		Geome

onomie e Physique que Atomique et Moléculaire que du Solide aphie e Appliquée qie Végétale gie Appliqué re gie Végétale gie Générale se ronique on des Entreprises qie Générale e Physique gie Générale gie Expérimentale ique que du Solide ronique nique nces Economiques ore obiologie e Minérale e Organique ogie Végétale ique Atomique et Moléculaire ontologie tronique étrie

Mme LENOBLE Jacqueline M. LINDER Robert M. LOMBARD Jacques M. LOUCHEUX Claude M. LUCQUIN Michel M. MAILLET Pierre M. MONTARIOL Frédéric M. MONTREUIL Jean M. PARREAU Michel M. POUZET Pierre M. PROUVOST Jean M. SALMER Georges M. SCHILTZ René Mme SCHWARTZ Marie-Hélène M. SEGUIER Guy M. TILLIEU Jacques M. TRIDOT Gabriel M. VIDAL Pierre M. VIVIER Emile

- M. WERTHEIMER Raymond M. ZEYTOUNIAN Radyadour

Physique Atomique et Moléculaire Biologie et Physiologie Végétales Sociologie Chimie Physique Chimie Physique Sciences Economiques Chimie Appliquée Biochimie Analyse Analyse numérique Minéralogie Electronique Physique Atomique et Moléculaire Géométrie Electrotechnique Physique Théorique Chimie Appliquée Automatique Biologie Cellulaire Physique Atomique et Moléculaire Mécanique

PROFESSEURS SANS CHAIRE

M. BELLET Jean M. BKOUCHE Rudolphe M. BODARD Marcel M. BOILLET Pierre M. BOILLY Bénoni M. BRIDOUX Michel M. CAPURON Alfred M. CORTOIS Jean Mme DACHARRY Monique M. DEPREZ Gilbert M. DEVRAINNE Pierre Mme EVRARD Micheline M. GOSSELIN Gabriel M. GOUDMAND Pierre M. GUILBAULT Pierre M. HERMAN Maurice Mme LEHMANN Josiane M. LENTACKER Firmin M. LEROY Jean-Marie M. LOUAGE Francis M. MAIZIERES Christian Mle MARQUET Simone M. MIGEON Michel M. MONTEL Marc M. MONTUELLE Bernard M. NICOLE JacquesM. PAQUET JacquesM. RACZY Ladislas M. ROUSSEAU Jean-Paul M. SLIWA Henri M. WATERLOT Michel

Physique Atomique et Moléculaire Algèbre Biologie Végétale Physique Atomique et Moléculaire Biologie Animale Chimie Physique Biologie Animale Physique Nucléaire et Corpusculaire Géographie Physique Théorique Chimie Minérale Chimie Appliquée Sociologie Chimie Physique Physiologie Animale Physique Spatiale Analyse Géographie Chimie Appliquée Electronique Automatique Probabilités Chimie Physique Physique du Solide Biologie Appliquée Chimie Appliquée Géologie Générale Electronique Physiologie Animale Chimie Organique Géologie Générale

MAITRES DE CONFERENCES (Et Chargés d'Enseignement)

M. ADAM Michel M. ANTOINE Philippe M. BART André Mme BATTIAU Yvonne

Sciences Economiques Analyse Biologie Animale Géographie

M. BEGUIN Paul M. BONNELLE Jean-Pierre M. BOSCQ Denis M. BREZINSKI Claude M. BRUYELLE Pierre M. CARREZ Christian M. COQUERY Jean-Marie M. CORDONNIER Vincent M. COUTURIER Daniel M. CRAMPON Norbert M. CROSNIER Yves M. DEBRABANT Pierre M. DEGAUQUE Pierre M. DELORME Pierre M. DE PARIS Jean-Claude M. DHAINAUT André M. DELAUNAY Jean-Claude M. DERIEUX Jean-Claude M. DOUKHAN Jean-Claude M. DUBOIS Henri M. DUEE Gérard M. DYMENT Arthur M. ESCAIG Bertrand M. FAKIR Sabah M. FLAMME Jean-Marie M. FOCT Jacques M. FONTAINE Hubert M. FONTAINE Jacques M. FOURNET Bernard M. GAMBLIN André M. GERVAIS Michel M. GOBLOT Rémi M. HECTOR Joseph M. JACOB Gérard M. JOURNEL Gérard M. KREMBEL Jean M. LAURENT François Mle LEGRAND Denise Mle LEGRAND Solange M. LEROY Yves M. LHENAFF René M. LOCQUENEUX Robert M. MACKE Bruno M. MAHIEU Jean-Marie M. MESSELYN Jean M. MIGNOT Fulbert M. N'GUYEN VAN CHI Régine M. NOTELET Francis M. NUSSEMBAUM Maurice M. PARSY Fernand M. PAUPARDIN Colette M. PECQUE Marcel M. PERROT Pierre M. PERTUZON Emile M. PETIT Francis M. PONSOLLE Louis M. POVY Lucien M. RICHARD Alain M. ROGALSKI Marc M. ROY Jean-Claude M. SIMON Michel M. SOMME Jean

Mécanique Chimie Probabilités Analyse Numérique Géographie Informatique Psycho-Physiologie Informatique Chimie Organique Géologie Electronique Géologie Appliquée Electronique Physiologie Animale Mathématiques Biologie Animale Sciences Economiques **Microbiologie** Physique du Solide Physique Géologie Mécanique Physique du Solide Algèbre Technologie de Construction Génie Mécanique Physique Electronique Biochimie Géographie Gestion des Entreprises Algèbre Géométrie Informatique Physique Atomique et Moléculaire Biochimie Automatique Algèbre Algèbre Electronique Géographie Physique théorique Physique Physique Atomique et Moléculaire Physique Atomique et Moléculaire Analyse Numérique Géographie Electrotechnique Sciences Economiques Mécanique Biologie Physiologie Végétales Chimie Physique Chimie Appliquée Physiologie Animale Chimie Organique Chimie Physique Automatique Biologie Analyse Psycho-Physiologie Sociologie Géographie

- Mle SPIK Geneviève
- M. STANKIEWICZ François
- M. STERBOUL François M. TAILLEZ Roger M. THERY Pierre

- M. TOP Gérard
- Μ.
- TOULOTTE Jean-Marc TREANTON Jean-René Μ.
- M. VANDORPE Bernard
- M. VILLETTE Michel
- M. WALLART Francis
- M. WERNER Georges
- Mme ZIN-JUSTIN Nicole

Biochimie Sciences Economiques Informatique Biologie Electronique Sciences Economiques Automatique Sociologie Chimie Minérale Mécanique Chimie Informatique Algèbre

A Monsieur Pierre PERROT

,

Maître de Conférences à l'Université des Sciences et Techniques de Lille

Témoignage de reconnaissance

A MES PARENTS

A MA FAMILLE

A MES AMIS

Témoignage de ma profonde affection

Ce travail a été effectué au Laboratoire de Thermochimie Métallurgique sous la direction de Monsieur Pierre PERROT, Maître de Conférences à l'Université des Sciences et Techniques de Lille.

Il nous est tout particulièrement agréable d'exprimer notre reconnaissance à Monsieur le Professeur P. PERROT pour sa bienveillance constamment prodiguée.

Nous sommes très reconnaissant à Monsieur FOCT, Professeur à l'I.U.T. de génie mécanique de nous avoir fait l'honneur de participer au Jury de cette thèse. Nous le prions de croire en nos sentiments les plus respectueux.

Nous remercions sincèrement Monsieur VANDORPE, Professeur à l'E.U.D.I.L. d'avoir bien voulu faire partie du jury. Nous lui exprimons notre entière gratitude.

Monsieur le Professeur THOMAS a accepté de s'intéresser à notre travail. Qu'il trouve ici l'assurance de notre parfaite reconnaissance.

Nous remercions nos camarades de laboratoire, et plus particulièrement Madame Marie-Chantal TRINEL pour son dévouement sympathique et sa bonne humeur communicative.

Notre reconnaissance est acquise au personnel technique du laboratoire pour sa précieuse contribution à notre travail. L'impression de ce mémoire a été réalisée par Mademoiselle A. OLIVIER. Que sa patience et son apport personnel soient ici remerciés.

Notre travail apporte une contribution à la connaissance du système complexe SiO₂ - Fe - Ni - Mg - O dont l'intérêt n'est plus à démontrer puisqu'il constitue la base de minerais silicatés de nickel.

Les systèmes à base d'oxyde de nickel et d'oxyde de fer présentent en outre un intérêt théorique puisque les deux protoxydes NiO et FeO en présence l'un de l'autre sont thermodynamiquement instables. Ils ne possèdent en effet, dans le diagramme d'Ellingham (RT Log P_{O_2} vs T) aucun domaine commun, le protoxyde de fer n'étant stable que dans un domaine restreint de pressions d'oxygène, aux températures supérieures à 570°C, domaine entièrement situé dans celui du nickel. Par conséquent, NiO et FeO réagissent l'un sur l'autre avec formation d'un alliage Fe - Ni et d'une solution solide spinelle (Ni, Fe)Fe₂O₄ (1).

Il était intéressant d'examiner l'influence de la silice sur cette réaction de dismutation, car en se combinant avec des oxydes basiques tels que FeO et NiO pour former des silicates, elle a pour effet d'élargir leur domaine d'existence sur le diagramme d'Ellingham et de ce fait, de rendre plus difficile, sinon impossible la réaction de dismutation du protoxyde de fer emprisonné sous forme de fayalite.

Outre la formation des solutions solides (Ni, Fe) $_2$ SiO $_4$, nous nous sommes intéressés aux équilibres faisant intervenir les solutions solides (Ni, Mg) $_2$ SiO $_4$ et (Fe, Mg) $_2$ SiO $_4$.

Malheureusement, les silicates simples sont, à l'exception de la fayalite Fe_2SiO_4 , difficiles à préparer par voie sèche.

Les réactions en phase solide nécessitent des recuits prolongés à haute température suivies de broyages minutieux et les silicates obtenus dans ces conditions sont peu réactifs. Il est possible, par analogie avec ce que l'on observe dans le cas des ferrites, d'espérer préparer ces silicates par précipitation suivie d'un recuit à température modérée. Il est par exemple bien connu que la préparation du ferrite de nickel NiFe₂O₄ par voie sèche nécessite le chauffage pendant plusieurs semaines d'un mélange Fe₂O₃ + NiO à 1200°C alors que la précipitation des hydroxydes de fer et de nickel suivie de leur décomposition à 500°C donne facilement un composé très réactif. Notre travail a donc nécessité la mise au point préalable de techniques de préparation des silicates simples et de leurs solutions solides.

Le plan adopté est le suivant :

CHAPITRE I PREPARATION ET PROPRIETES THERMODYNAMIQUES DES SILICATES DE FER, DE NICKEL, DE MAGNESIUM.

A - Le silicate de fer ou fayalite

B - Le silicate de nickel

C - Le silicate de magnésium

CHAPITRE II ETUDE DES SOLUTIONS SOLIDES DE SILICATES.

Introduction

A - Données bibliographiques

B - Mesure de la composition des solutions solides

- C Mélange Mg_2SiO_4 Ni_2SiO_4 D - Mélange Mg_2SiO_4 - Fe_2SiO_4
- E Mélange Fe_2SiO_4 Ni_2SiO_4

CHAPITRE III ACTIVITE DANS LES SOLUTIONS SOLIDES DE SILICATES

A - Réactions MgO - Fe_2SiO_4 B - Réactions MgO - Ni_2SiO_4 C - Réactions NiO - Fe_2SiO_4

RESUME ET CONCLUSION.

CHAPITRE I

PREPARATION ET PROPRIETES THERMODYNAMIQUES

DES SILICATES DE FER, DE NICKEL, DE MAGNESIUM

•

Les silicates qui nous intéressent Me_2SiO_4 (Me = Mg, Ni, Fe) possèdent la structure de l'olivine à tétraèdres SiO_4^{--} indépendants ; les cations assurant la neutralité électrique de l'ensemble se logent dans les sites octaédriques formés par 6 ions oxygène appartenant à deux groupes SiO_4^{4-} voisins.

Ces silicates sont orthorhombiques, groupe d'espace Pbnm :

$$\begin{split} & \text{MgSiO}_4 : a = 4,756 ; b = 10,195 ; c = 5,981 \quad (\text{\AA}) \\ & \text{Fe}_2 \text{SiO}_4 : a = 4,817 ; b = 10,477 ; c = 6,105 \quad (\text{\AA}) \\ & \text{Ni}_2 \text{SiO}_4 : a = 4,725 ; b = 10,118 ; c = 5,908 \quad (\text{\AA}) \end{split}$$

La forsterite (Mg_2SiO_4) et la fayalite (Fe_2SiO_4) forment une solution solide en toutes proportions : l'olivine. Il est aisé de fixer la composition d'une olivine au moyen de son spectre de diffraction des rayons X. La raie (130) est en effet située à 2,7659 Å pour la forsterite et 2,8328 Å pour la fayalite (2). La teneur en forsterite (mole %) de la solution solide est donnée par :

% Fo = 4233,91 - 1494,59 d₁₃₀ (3).

L'orthosilicate de nickel donne également une solution solide avec la forstérite ; ses réactions avec la fayalite n'ont jamais été étudiées et nous avons vu qu'il n'est pas évident qu'il rentre en solution solide en toutes proportions. L'expérience montrera cependant qu'il en est ainsi. Nous appliquerons par la suite le terme "olivine" aux solutions solides des trois silicates dont la structure est de type olivine.

La silice est également capable de donner avec les oxydes MeO des composés de structure pyroxène MeSiO₃ dans lesquels les tétraèdres SiO_4^{4-} forment des chaînes linéaires, chaque tétraèdre partageant deux oxygènes avec deux tétraèdres voisins. Dans l'enstatite MgSiO₃, le magnésium peut être remplacé en partie, jusqu'à concurrence de 70 % par du fer, mais le terme final de la solution solide : la ferrosilite FeSiO₃ n'est thermodynamiquement pas stable.

Dans le présent travail, nous ne nous sommes intéressés qu'aux solutions solides de type olivine.

- 5 -

A - LE SILICATE DE FER.

1 - Préparation

Le silicate de fer se prépare simplement puisque la wüstite ou protoxyde de fer Fe_{1-v}O réagit sur la silice dès 900°C à l'abri de l'air pour donner la fayalite. La wüstite n'étant stable que dans un domaine limité de pressions d'oxygène, les meilleures conditions de préparation de la fayalite s'obtiennent en faisant réagir sous atmosphères H_2 - H_2O ou CO - CO₂ un mélange stoechiométrique de SiO₂ et de Fe₂O₃. La composition de l'atmosphère doit être choisie dans le domaine de stabilité de la wustite (figure 1) ; il convient toutefois de remarquer que, sur un diagramme d'Ellingham, le domaine d'existence de la fayalite est plus important que celui de la wüstite. BRISI et ABBATTISTA (4) ont montré qu'à 1050°C, le silicate de fer n'est réduit en silice et fer métal que sous des atmosphères contenant moins de 13,6 % CO₂ tandis que la réduction de la wüstite en fer s'observe, à cette température, dès que la teneur en CO, descend au dessous de 28 %. Le résultat est d'ailleurs en bon accord avec celui que l'on calcule à partir des compilations récentes de BARIN et KNACKE (5).

2 - Propriétés thermodynamiques

La réaction de formation de la fayalite à partir de ses oxydes peut être représentée par :

$$\operatorname{SiO}_2$$
 + 2 "FeO" \longrightarrow Fe₂SiO₄ (1)

"FeO" représente le protoxyde de fer stoechiométrique dont les propriétés sont tabulées dans l'ouvrage de BARIN et KNACKE (5). Une réaction de formation plus proche de la réalité serait :

$$SiO_2 + 2 Fe_{0,947}O + 0,106 Fe \longrightarrow Fe_2SiO_4$$
 (2)

Fe_{0,947}O représente le protoxyde de fer à sa limite inférieure d'oxydation. Aux températures supérieures à 900°C, sa composition varie très peu avec la température.

 ΔG_1^o et ΔG_2^o sont donnés en fonction de la température dans le tableau I.



BUS

Т ₁ К	1100	1200	1300	1400	1 47 1
ΔG_1^{O}	- 198	+ 415	1016	1604	1950
ΔG_2^{O}	- 3944	- 3417	- 2902	- 2402	- 2122

TABLEAU I

Enthalpie libre de formation de la fayalite à

partir de ses oxydes, calculée d'après les données de BARIN et KNACKE (5) ΔG_1^o et ΔG_2^o s'expriment simplement en fonction de la température :

$$\Delta G_1^0 = 5,882 \text{ T} - 6647 \text{ (cal.)}$$

 $\Delta G_2^0 = 5,685 \text{ T} - 9560 \text{ (cal.)}$

3 - Domaines d'existence de la fayalite.

a - Réduction de la fayalite

L'enthalpie libre de la réaction (2) jointe à celle de formation du protoxyde de fer :

$$2 \operatorname{Fe}_{0,947}^{0} \xrightarrow{} 1,894 \operatorname{Fe} + 0_{2}$$
(3)

permet de calculer la pression d'oxygène à l'équilibre de réduction de la fayalite :

$$2 \text{ Fe} + \text{SiO}_2 + \text{O}_2 \xleftarrow{\text{Fe}} \text{Fe}_2 \text{SiO}_4 \tag{4}$$

 $\Delta G_4^o = \Delta G_2^o - \Delta G_3^o = 36,82 \text{ T} - 136 \text{ 715}$ (tableau II)

Le rapport H_2/H_2O à l'équilibre fer/fayalite est obtenu à partir de la constante de formation de l'eau K(T) :

$$\log \frac{H_2^0}{H_2} = \frac{1}{2} \log P_0 + \log K$$
(T)

b - Oxydation de la fayalite

La fayalite s'oxyde avec formation de magnétite sous une pression d'oxygène supérieure à celle de l'équilibre FeO - Fe $_{3}O_{4}$:

$$3 \operatorname{Fe}_2 \operatorname{SiO}_4 + O_2 \xrightarrow{} 2 \operatorname{Fe}_3 O_4 + 3 \operatorname{SiO}_2$$
 (5)

L'enthalpie libre de la réaction (4) jointe à celle de formation de la magnétite :

$$Fe_{3}O_{4} \xrightarrow{3} Fe + 2O_{2}$$
(6)

permet de calculer la pression d'oxygène à l'équilibre magnétite/fayalite :

$$\Delta G_5^{o} = -3 \Delta G_4^{o} - 2 \Delta G_6^{o}$$
$$= 37,085 \text{ T} - 115647$$

et de ce fait le rapport H20/H2

La figure 1 permet de comparer, sur un diagramme donnant le pourcentage d'hydrogène en fonction de la température, les domaines d'existence de la wüstite et de la fayalite. Les enthalpies libres des réactions (4) et (5) sont rèprésentées sur le tableau II.

Т, К	1100	1200	1300	1400	1478
${}^{\Delta}G_4^{o}$	- 96212	- 92 52 9	- 88848	- 85166	- 82294
ΔG_5^o	- 74853	- 71145	- 67436	- 63728	- 60835
(% H ₂) ₄	83,33	77,9	72,46	67,02	63,73
(% H ₂) ₅	3,64	3,82	4	4,13	4,36

TABLEAU II

Pression d'oxygène à l'équilibre de réduction (réaction 4) et d'oxydation (réaction 5) de la fayalite.

- 9 -

Nous retrouvons là les mêmes valeurs que celles calculées à partir des travaux de BURDESE et ABBATISTA (6), KITAYANA - KATSURA (7) et LINDSLEY - SPEIDEL - NAFZIGER (8) pour ΔG_4^0 et (% H₂)₄ et de ces derniers auteurs (8) pour ΔG_5^0 et (% H₂)₅.

4 - Le diagramme FeO - SiO

Il est représenté sur la figure 2. La fayalite se caractérise par une température de fusion (1205 °C) relativement faible, inférieure à la température de fusion de la wüstite à sa limite inférieure d'oxydation (1380 °C). La fayalite donne avec la silice et avec la wüstite deux eutectiques simples, vers 1170 °C.

B - LE SILICATE DE NICKEL

Le silicate de nickel aurait une température de fusion voisine de 1650°C (9), mais il semblerait d'après PHILLIPS et coll (10) qu'il se décompose en NiO et SiO₂ à 1818 K. L'étude de la stabilité thermodynamique du silicate de nickel a fait l'objet de plusieurs travaux (11) qui n'ont pas permis d'obtenir une conclusion nette comme nous le montreront les diverses expressions proposées pour l'enthalpie libre de formation de Ni₂SiO₄ à partir de ses oxydes.

1 - Préparation de Ni₂SiO₄

Trois méthodes de préparation ont été utilisées.

a - Par voie sèche

Le silicate de nickel peut être obtenu au-dessus de 1400°C par mélange des oxydes.

La réaction ne se fait pas au-dessous de 1300°C. A 1400°C, en présence d'un excès d'oxyde de nickel que l'on élimine ensuite par attaque acide, la réaction est complète en une semaine.

- 10 -



Fig.2

<u>...</u>

BUS

b - En présence d'un fondant

L'utilisation d'un flux, généralement LiF, CaF₂ ou NaF accélère la vitesse de la réaction. La présence de 3 % CaF₂ (12) permet d'abaisser la température du début de réaction à 1200°C. Malheureusement, les impuretés ainsi introduites sont difficiles à éliminer; dans la mesure du possible, nous avons évité d'utiliser cette méthode de préparation.

c - Préparation en solution

Les difficultés rencontrées lors de la préparation du silicate de nickel par réaction en phase solide proviennent de la nature peu réactive de la silice utilisée. C'est la raison pour laquelle l'utilisation d'un précurseur amorphe a été proposée (13).

Une silice plus réactive peut en effet être obtenue à partir d'un gel de silice.

Deux procédés ont été utilisés :

- hydrolyse d'une solution d'acide silicique (0,96 g H_2SiO_4 dans 200 cm³ d'eau) par une solution de chlorure de nickel (4,75 g $NiCl_2 - 6 H_2O$ dans 100 cm³ d'eau). L'hydrolyse se fait en milieu ammoniacal. Les solutions sont décantées, filtrées, déshydratées vers 400°C, puis mises au four. Les raies du silicate de nickel apparaissent à partir de 1200°C.

- hydrolyse du silicate d'éthyle par une solution de nitrate de nickel. Ce procédé permet également de préparer Ni_2SiO_4 à partir de 1200°C.

L'utilisation des procédés par voie humide permet donc un abaissement sensible de la température de préparation du silicate de nickel, insuffisant cependant pour justifier l'introduction d'impuretés dans les produits finals.

La méthode la plus sûre, malgré le temps nécessaire (2 à 3 semaines) est la synthèse directe en phase solide.

2 - Propriétés thermodynamiques de Ni2SiO4

L'enthalpie libre de formation du silicate de nickel à partir de ses oxydes a fait l'objet de plusieurs déterminations :

 $2 \operatorname{NiO} + \operatorname{SiO}_2 \xrightarrow{} \operatorname{Ni}_2 \operatorname{SiO}_4$ (7)

- 12 -

La plus ancienne est celle de LEBEDEV et LEVITSKII (14) par une méthode de circulation sous atmosphères $CO - CO_2$:

$$\Delta C_7^0 = -4930 - 0,27 \text{ T} \text{ (cal)}$$

Cette expression n'est pas acceptable, car elle implique une stabilité accrue du silicate de nickel aux températures élevées, ce qui est contraire à l'expérience.

TAYLOR et SCHMALZRIED (15), en utilisant une pile à électrolyte solide avec séparation des compartiments, préconisent l'expression :

$$\Delta G_7^0 = -3750 + 2,0$$
 T (cal)

expression d'ailleurs semblable à celle obtenue par LEVITSKII et coll. (16) qui utilisaient une pile sans séparation de compartiments :

$$\Delta G_7^0 = -3740 + 1,88 \text{ T (cal)}$$

Remarquons enfin que l'expression proposée par SHIOMI, SANO et MATSUSHITA (17) établie également par une méthode électrochimique :

$$\Delta G_7^{O} = -5270 + 2,93 \text{ T}$$
 (cal)

est celle qui semble conduire à une température de décomposition de Ni_2SiO_4 (1800 K) la plus proche de l'observation.

La pression d'oxygène à l'équilibre nickel - silicate de nickel peut être obtenue à partir de ΔG_7^o et de ΔG_8^o :

 $2 \text{ Ni} + 0_2 \xleftarrow{} 2 \text{ NiO}$ (8)

Les dernières compilations critiques relatives aux propriétés thermodynamiques de Ni, O₂ et NiO (5) permettent de proposer :

$$\Delta G_8^0 = -111310 + 39,8 \text{ T (cal)}$$

Cette expression est d'ailleurs en accord avec les évaluations ultérieures de BERGLUND (18), IWASE et coll. (19) :

2 Ni + SiO₂ + O₂
$$\longrightarrow$$
 Ni₂SiO₄ (9)
 $\Delta G_9^{\circ} = \Delta G_8^{\circ} + \Delta G_7^{\circ} = -116580 + 42,73 \text{ T}$

Cette expression est en accord avec celle déduite des travaux de BURDESE et ABBATISTA (6).

La figure 3 permet de comparer sur le diagramme ΔG^{O} vs T, les domaines d'existence de la fayalite et du silicate de nickel.

L'intervalle séparant les deux domaines étant faible, on peut s'attendre à la formation d'une solution solide en toutes proportions entre les deux silicates, contrairement à ce que l'on observe avec les deux protoxydes NiO et FeO, le passage en solution solide ayant pour effet d'agrandir les deux domaines, donc de les faire s'interpénétrer.

Nous montrerons expérimentalement l'existence de cette solution solide, puis nous déduirons les équilibres de réduction de l'olivine avec formation d'alliage, la silice étant irréductible sous les pressions d'oxygène considérées.

C - LE SILICATE DE MAGNESIUM

1 - Le diagramme MgO - SiO

Le système MgO - Si 0_2 , représenté sur la figure 4 fait apparaître deux silicates :

- l'enstatite ${\rm MgSiO}_3$ qui présente une fusion non congruente vers 1550 $^{\rm o}{\rm C}$

- la forsterite ${\rm Mg}_2{\rm SiO}_4$ qui présente une fusion congruente vers 1900°C.

La forstérite, beaucoup plus stable se forme préférentiellement (20).

- le mélange MgO - SiO₂ réagit aux températures inférieures à 1500 °C avec formation de forstérite, la silice restant en excès ; l'enstatite n'apparaît qu'à partir de 1500 °C.

2 - Préparation de Mg_SiO4

L'orthosilicate de magnésium, comme celui de nickel peut être préparé par 3 méthodes :

a - Par voie sèche

La silice réagit sur le carbonate de magnésium dès 1000°C. La vitesse de la réaction augmente avec la température et, à 1400°C, elle est complète en quelques heures.





Fig.4

BIIS

à

b - Par voie humide

Par hydrolyse à l'ammoniaque d'une solution d'acide silicique et de chlorure de magnésium, on obtient un gel qui, après déshydratation à 400°C, puis grillage à 1000°C donne le silicate.

c - Avec des fondants

Par addition de fluorures, la température de réaction est ainsi abaissée.

Cette méthode est analogue à celle utilisée pour le silicate de nickel.

La figure 5 résume les réactions observées par chauffage de différents mélanges MgO - SiO₂ en fonction de la température. La durée du chauffage est de 3 jours.

Les échantillons sont analysés et permettent de déterminer les domaines d'existence des différentes variétés de silice. Ils révèlent l'apparition de la forstérite. L' $_{\alpha}$ -quartz disparaît vers 1360°C, sauf pour le mélange 1 SiO₂ - 2 MgCO₃ correspondant à l'orthosilicate où il n'est plus mis en évidence vers 1320°C.

L'a-cristobalite apparaît vers 1200 °C ; pour le mélange stoechiométrique cette température s'abaisse vers 1180 °C.

Notons encore que la forstérite apparaît légèrement avant l' a-cristobalite.

3 - Propriétés thermodynamiques des silicates de magnésium

L'enthalpie libre de formation des silicates de magnésium à partir de leurs oxydes est donnée par :

$MgO + SiO_2 MgSiO_3$	(10)
$\Delta G_{10}^{0} = 0,859 \text{ T} - 9069 \text{ (cal)}$	
$2 \text{ MgO} + \text{SiO}_2 \text{Mg}_2 \text{SiO}_4$	(11)
$\Delta G_{11}^{O} = 0,294 \text{ T} - 15191 \text{ (cal)}$	

Les silicates de magnésium se réduisent très difficilement, sous des pressions d'oxygène très inférieures à celles correspondant à l'équilibre de réduction des silicates de fer ou de nickel.





ULLE)

CHAPITRE II

ETUDE DES SOLUTIONS SOLIDES DE SILICATES.

Les équilibres faisant intervenir les solutions solides d'orthosilicates doivent être étudiés à une température suffisamment élevée pour que les réactions soient rapides, mais inférieure aux températures d'apparition d'une phase liquide. La température de travail a donc été fixée à 1200° C, légèrement inférieure à la température de fusion de la fayalite (1205° C).

A - DONNEES BIBLIOGRAPHIQUES.

Le système MgO - FeO - SiO₂, bien représentatif des équilibres entre solutions solides silicatées, a été étudié par NAFZIGER et MUAN (21) qui ont tracé les lignes de conjugaison entre les solutions solides d'olivine et de pyroxène ; la distribution des cations entre les deux types de sites dans la solution solide pyroxène a été établie par SAXENA et GHOSE (22).

Les travaux réalisés sur le système ternaire MgO - NiO - SiO₂ concernent les solutions solides MgO - NiO (23) ainsi que les solutions solides d'olivine (20). Les ions Mg⁺⁺ du métasilicate MgSiO₃ peuvent être en partie remplacés par des ions Ni⁺⁺. D'après CAMPBELL et ROEDER (24) le pyroxène le plus riche en nickel en contient 13 % à 1500°C, résultat en bon accord avec celui de SHIRANE (25) qui annonce une solubilité de 12 % à 1400°C. Nous avons vu que Ni₂SiO₄ était difficile à préparer et d'une stabilité relativement faible par rapport à ses oxydes (11)

Le système Fe_2SiO_4 - Ni_2SiO_4 présente un intérêt d'autant plus grand que les études qui y sont consacrées sont rares. Ces silicates subissent une transition olivine - spinelle (26), la phase spinelle étant stable aux pressions élevées.

B - MESURE DE LA COMPOSITION DES SOLUTIONS SOLIDES

Les orthosilicates de fer, nickel et magnésium cristallisant dans le système orthorhombique, il est aisé de mesurer les paramètres cristallins d'une solution solide et de les relier à sa composition. Il est cependant plus simple de suivre le déplacement des raies les plus intenses : (111), (131). (112) et (222) en fonction de la composition. Les rayons X utilisés ($\lambda = 1,5406$ Å) sont engendrés par un tube à anticathode de cuivre. Les distances interréticulaires sont mesurées en utilisant du chlorure de sodium comme étalon interne. Il est ainsi possible d'éliminer le décalage des raies dù à la chambre ou au film.

Pour chaque cliché de diffraction des rayons X, on trace une courbe d'étalonnage en portant la différence (4 θ) mesuré - (4 θ) calculé égale à $\Delta(4 \ \theta)$ en fonction de (4 θ) mesuré sur les raies du chlorure de sodium. Cette courbe permet d'obtenir, pour chaque raie d'un silicate $\Delta(4 \ \theta)$ en fonction de (4 θ) mesuré d'où :

(4 θ) réel = (4 θ) mesuré - Δ (4 θ)

Le tableau IV donne les distances interréticulaires des 4 raies les plus intenses des silicates de fer, magnésium et nickel.

	Fe2SiO4		${^{\text{Ni}}2}^{\text{SiO}}_4$		Mg2SiO4	
hkl	4 θ	d _{hkl} en Å	4θ	d _{hkl}	4 θ	d _{hk1}
111	50,06	3,55	51,32	3,469	51,04	3,487
131	69,5	2,5 7	72,14	2,488	71,4	2,513
1 1 2	71,5	2,50	73,92	2,43	73 04	2,458
222	1 03	1,77	105,55	1,733	104,58	1,748

TABLEAU IV

d_{hkl} pour les 4 raies les plus intenses des silicates de Fe, Ni, Mg.

Le cliché de diffraction de rayons X de ces trois silicates est représenté sur la figure 6.

Le déplacement de la raie (130) marquée * sur la figure n'a pas été pris en compte car elle coïncide avec la raie (200) de NaCl ; de plus, elle a une intensité relative de 100, ce qui la rend trop épaisse.

La raie la plus fine, dont les déplacements sont les plus faciles à suivre avec une bonne précision est la raie (112) ; les courbes



Fig.6

d'étalonnage ont toutefois été tracées pour les 4 raies considérées et donnent les mêmes résultats.

$$C - \underline{MEIANGE Mg}_2 \underline{Si0}_4 - \underline{Ni}_2 \underline{Si0}_4$$
.

Ces solutions solides suivent la loi de VEGARD (fig. 7). Le tableau V donne d_{112} en fonction de la composition de la solution solide.

N °	х	4θ	d ₁₁₂ (Å)
1	0 (Ni ₂ SiO ₄)	73,92	2,43
2	0,091	73,81	2,4367
3	0,111	73,67	2,438
4	0,167	73,66	2,4383
5	0,200	73,59	2,4406
6	0,250	73,58	2,4415
7	0,250	73,48	2,4441
8	0,333	73,54	2,4421
9	0,374	73,53	2,4425
10	0,400	73,48	2,4441
11	0,500	73,385	2,4471
12	0,635	73,29	2,4502
13	0,666	73,32	2,4492
14	0,750	73,20	2,4531
15	0,800	73,22	2,4524
16	0,834	73,20	2,4531
17	0,910	73,12	2,4557
18	$1 (Mg_2SiO_4)$	73,04	2,458

TABLEAU V

 d_{112} pour la solution solide $(Mg_xNi_{1-x})_2SiO_4$.


(BUS)

 $D - \underline{MELANGE Mg}_{2}\underline{SiO}_{4} - \underline{Fe}_{2}\underline{SiO}_{4}$

Ce système connu, a fait l'objet de nombreuses études en raison de son intérêt géologique :

C'est en effet le constituant principal du magma situé sous la croûte terrestre. Les solutions solides constituent les olivines dont les termes sont la fayalite et la forstérite.

Le diagramme de fusion se présente sous la forme simple d'un diagramme en fuseau (figure 8).

Nous avons vu que FISCHER (3), étudiant les olivines synthétisées par voie hydrothermale a montré que la raie (130) se déplaçait linéairement en fonction de la teneur en forstérite de la solution solide. En réalité, le comportement des olivines est plus complexe et nous verrons qu'elles ne suivent pas la loi de VEGARD.

Le tableau VI donne respectivement en fonction de la composition, la position des raies (112), (131) et (222) des olivines.

Les distances d_{112} , d_{131} et d_{222} relatives aux olivines (Fe_x Mg_{1-x})₂SiO₄ sont également reportées sur la figure 9. On remarque que les paramètres cristallins varient linéairement en fonction de la composition au voisinage de la forstérite et de la fayalite. La courbe présente un point d'inflexion pour une teneur en Mg₂SiO₄ égale à 70 % en mole. Tout se passe comme si les ions Mg⁺⁺ et Fe⁺⁺ n'occupaient pas les mêmes types de sites dans la forstérite et la fayalite.



BUS



Fig.9

	المراجع والمتعادية والمت			<u>.</u>
N °	x	d ₁₁₂	d ₁₃₁	d ₂₂₂
18	$O(Mg_2SiO_4)$	2,458	2,513	1,748
19	0,111	2,4596	<u> </u>	-
20	0,167	2,4503	2,5156	1, 7 523
21	0,200	2,4632	2,5187	1,7528
22	6,200	2,4622	2,5210	1,7546
23	0,200	-	2,5235	-
24	0,250	2,4670	2,5245	
25	0,333	2,4737	2,5258	1,7599
26	0,333	2,4714	2,5293	1,7592
27	0,400	2,4770	· · ·	1,7612
28	0,500	-	2,5405	-
29	0,500	2,4796	2,5405	1,7619
30	0,667	2,4869	2,5483	1,7674
31	0,667	2,4886	2,5488	-
32	0,750	2,4919	2,5506	-
33	0,750	2,4909	2,5544	1,7674
34	0,800	-	2,5534	1,7720
35	0,834	2,4906	2,5565	1,7712
36	0,834	2,4926	-	1,7709
37	0,889	2,4916	2,5562	1,7710
38	$1 (Fe_2 SiO_4)$	2,500	2,570	1,770
			1)

TABLEAU VI

Position des raies (112), (131) et (222) pour les olivines $(Fe_x Mg_{1-x})_2 SiO_4$ en fonction de x.

BHS

 $E - \underline{MELANGE Fe_2SiO_4 - Ni_2SiO_4}$

Bien que le nickel puisse remplacer le fer ou le magnésium dans les olivines, ce système n'a pas, à notre connaissance, fait l'objet d'études détaillées. Nous avons vu qu'une solution solide en toutes proportions peut se former entre ces deux silicates et c'est cè que confirme l'expérience. L'examen des clichés de poudre du mélange $x \operatorname{Ni}_2 \operatorname{SiO}_4$, $(1-x)\operatorname{Fe}_2 \operatorname{SiO}_4$ chauffé à 1200°C sous vide montre que l'on passe régulièrement, lorsque x varie de 0 à 1, du spectre de la fayalite à celui du silicate de nickel et que l'on n'observe pas, quelle que soit la composition, l'apparition d'une deuxième phase.

Le tableau VII donne, en fonction de x, les distances d_{131} , d_{112} , d_{222} des solutions solides (Ni Fe_{1-x})₂SiO₄.

Les solutions solides (Ni Fe) $5i0_4$ suivent, avec une bonne approximation la loi de Végard.

Les distances interréticulaires peuvent être exprimées par des équations du premier degré en fonction de la composition. Les coefficients ont été calculés par la méthode des moindres carrés :

 $d_{112} = 2,50791 - 0,002638 x$

(coefficient de corrélation : 0,974)

 $d_{131} = 2,56888 - 0,0030508 x$

(coefficient de corrélation : 0,981)

 $d_{222} = 1,777 - 0,00177 x$

(coefficient de corrélation : 0,966 %).



Position des raies (112), (131) et (222) pour les solutions solides $(Ni_{x}Fe_{1-x})_{2}SiO_{4}$

VII	
LEAU	
TAB	

	o N	×	d ₁₁₂	d ₁₃₁	d ₂₂₂
	38	$O(Fe_2SiO_4)$	2,500	2,570	1,170
	39	0,048		1	1,7749
	40	0,077	2,4976	2,5601	1,77375
	41	0,091	2,4939	2,55895	
	42	0,111	2,4892	2,5593	1
. <u> </u>	43	0,143		2,5615	1,77085
	44	0,143	2,4912	2,5537	I
	45	0,143	ł	I	1,7701
	46	0,167	2,48955	2,5572	1,7675
	47	0,167	1	7	1,7694
	48	0,167	2,4926	2,55825	ł
• • •	49	0,167	2,49025	2,55615	I
	50	0,20	I	2,55195	1,7726
	51	0,20	2,4879	ł	1,76925
	52	0,20		2,5572	1,7683
*	53	0,25	2,4899	2,5502	I
• •	54	0,27	2,4793	1	ł
<u>.</u>	55	0,27	2,4796	I	I
	-56	0,333	2,4793	2,5460	1,76105
	57	0,333	ł	2,539	1,76135
	58	0,50	2,4687	2,53305	1,7549
	5 0	0,50	1	2,5334	1,75285

- 31 +

N °	x	^d 112	d ₁₃₁	^d 222
60	0,667	2,4557	-	1,7521
61	0,667	2,446	. –	·
62	0,667	-	-	1,74075
63	0,75	2,4508	2,51045	1,74255
64		-	2,5094	-
65	0,75	-	-	1,74475
66	0,75	2,4521	2,5108	1,7424
67	0,75	2,4505	-	-
68	0,75	2,45225	2,51315	1,74355
69	0,80	2,45275	2,50845	1,74
70	0,80	2,45145	2,51115	1, 7 4225
71	0,833	-	2,4966	1,73885
72	0,833	-	-	1,74075
73		-	2,50365	- · ·
74	0,857	2,4486	2,5081	1,7390
75	0,889	2,445	2,5003	1,7378
1	1 (Ni ₂ SiO ₄)	2,43	2,488	1,733

TABLEAU VII (suite)



- 32 -

CONCLUSION

L'existence d'une solution solide en toutes proportions dans le système ternaire $Fe_2SiO_4 - Mg_2SiO_4 - Ni_2SiO_4$ est confirmée. Les solutions solides $Fe_2SiO_4 - Mg_2SiO_4$ et $Mg_2SiO_4 - Ni_2SiO_4$ étaient déjà bien connues, mais il restait à vérifier le comportement des mélanges $Fe_2SiO_4 - Ni_2SiO_4$ dans nos conditions de travail (1200°C sous vide).

En effet, si l'on se réfère au système FeO - NiO - MgO dans lequel FeO et NiO ne peuvent coexister, on pourrait raisonnablement penser que Fe_2SiO_4 se dismute en présence de Ni_2SiO_4 . La dismutation n'a pas été observée expérimentalement ce qui s'explique par le fait que les domaines d'existence de Ni_2SiO_4 et de Fe_2SiO_4 , plus larges respectivement que ceux de NiO et de FeO sont assez proches.

Les figures 10 et 11 représentent schématiquement le diagramme des phases à l'état solide des 4 sous-systèmes ternaires du système quaternaire SiO_2 - FeO - NiO -MgO. Les domaines biphasés e, e' et e" représentent respectivement les phases magnésiowüstite + olivine, magnésiobunsenite + olivine et bunsenowüstite + olivine. Les diagrammes MgO - FeO - NiO et SiO₂ - FeO - NiO ne sont naturellement que pseudo-ternaires en raison de l'apparition d'un alliage et d'une phase spinelle entre NiO et FeO.

Dans le système quaternaire SiO_2 - FeO - NiO - MgO, il doit apparaître : une zone olivine + silice, une zone pyroxène + silice et, entre les deux, une zone olivine + pyroxène + silice. La forme exacte des domaines ainsi définis n'est pas connue.

Les métasilicates FeSiO₃ et NiSiO₃ ne figurent pas sur le diagramme, car ils n'apparaissent pas dans nos conditions de travail. Nous avons vu que la ferrosilite FeSiO₃ est métastable sous pression ordinaire et ne devient stable qu'au-dessus de 20 kbars.

Le silicate de nickel NiSiO₃ est stable par rapport à ses oxydes. NiO + SiO₂ $\xrightarrow{\longrightarrow}$ NiSiO₃ $\Delta G^{\circ} = -0,7$ kcal/mole (1000°C) mais est instable par rapport au mélange. SiO₂ + Ni₂SiO₄. Il est cependant possible de prévoir la possibilité d'un remplacement important de l'ion Mg⁺⁺ du silicate MgSiO₃ par l'ion Ni⁺⁺.



Fig. 10



- a Pyroxene + SiO₂
- b Olivine + Pyroxene
- c Olivine + Pyr. + SiO_2
- d Oli. + SiO_2
- e Magnesiowustite + Oli.



Fig.11



CHAPITRE III

ACTIVITE DANS LES SOLUTIONS SOLIDES DE SILICATES

Après avoir établi l'existence de la solution solide Ni_2SiO_4 - Fe_2SiO_4 à 1200°C nous nous proposons de montrer comment il est possible d'atteindre les activités à partir des mesures d'équilibre dans les systèmes biphasés oxyde - silicate.

Rappelons tout d'abord que l'activité est un rapport entre la pression de vapeur du composé considéré dans la solution solide et sa pression de vapeur dans son état standard :

$$a_i = \frac{p_i}{p_i}$$

Les pressions de vapeur ne sont guère accessibles directement sauf cas particuliers favorables.

Dans le cas de solutions solides d'oxydes ou de silicates, nous choisirons comme état standard (a $_{i}$ = 1) le composé solide pur à la température considérée.

L'expérience ne donne en général facilement que l'activité d'un constituant d'une solution solide. L'activité du deuxième constituant s'obtient par intégration de la relation de GIBBS-DUHEM :

$$x_A d Log a_A + x_B d Log a_B = 0$$

L'intégration se fait en utilisant les coefficients d'activité. En effet, si

 $x_A \rightarrow 0$ $a_A \rightarrow 0$ $\log a_A \rightarrow -\infty$

mais Log $\gamma_A \rightarrow$ valeur finie, ce qui est l'expression de la loi de HENRY.

De même $x_A \rightarrow 1$ $a_A \rightarrow 1$ et la courbe (a, x) est tangente à la bissectrice, ce qui est l'expression de la loi de RAOULT.

La relation de GIBBS-DUHEM, écrite sous la forme :

$$x_A d \log \gamma_A + x_B d \log \gamma_B = 0$$

donne, par intégration :

- 40 -

$$\log \gamma_{B} = \int_{x_{B}}^{x_{B}} - \frac{x_{A}}{x_{B}} d \log \gamma_{A}$$

La figure 12 présente l'allure générale d'une courbe activité concentration faisant apparaître la loi de HENRY ($a_A = \gamma_A^o = x_A$) aux faibles teneurs et la loi de RAOULT ($a_A = x_A$) aux fortes teneurs.

Lorsque $a_A = x_A$ dans tout le domaine de composition, la solution est idéale : il n'y a pas entre les particules A et B d'interactions différentes des interactions A - A ou B - B :

$$\mathbf{E}_{AB} = \frac{1}{2} \left(\mathbf{E}_{AA} + \mathbf{E}_{BB} \right)$$

Lorsque $a_A > x_A$, la solution présente un écart positif à l'idéalité : les interactions entre A et B sont moins attractives que les interactions A - A ou B - B. A la limite, on observe une démixion :

$$E_{AB} < \frac{1}{2} (E_{AA} + E_{BB})$$

Inversement, lorsque $a_A < x_A$, la solution présente un écart négatif à l'idéalité : les interactions A - B sont plus attractives que les interactions A - A ou B - B. A la limite, on observe la formation d'un nouveau composé :

$$E_{AB} > \frac{1}{2} (E_{AA} + E_{BB})$$



Fig.12



A - REACTIONS MgO - Fe2SiO4

Nous nous proposons de tracer les lignes de conjugaison existant entre les solutions solides MgO - "FeO" et Mg_2SiO_4 - Fe $_2SiO_4$. Nous en déduisons les relations activité - composition dans la solution solide d'olivine. La cohérence des résultats obtenus sera vérifiée en calculant, pour chaque ligne de conjugaison, la constante de l'équilibre :

 $2 \text{ MgO} + \text{Fe}_2 \text{SiO}_4 \xrightarrow{} \text{Mg}_2 \text{SiO}_4 + 2 \text{FeO}$

1 - RESULTATS ANTERIEURS.

Dans le chapitre précédent, nous avons évalué, en fonction de la composition de l'olivine, les distances interréticulaires (112), (131) et (222), les variations observées confirmaient celles de NAFZINGER et MUAN (21) relatives aux raies (131) et (112).

Un travail identique a été effectué par ces derniers auteurs sur la raie (200) et par SAHA et BIGGAR (27) sur la raie (220) de la solution solide FeO - MgO. Il est naturellement dangereux d'appliquer sans précautions aux magnésiowüstites les méthodes qui ont été utilisées avec succès avec les olivines en raison de la non-stoechiométrie du protoxyde de fer. Le paramètre cristallin d'une solution solide FeO - MgO n'est pas suffisant en effet pour définir sa composition. Les travaux de BERTHET (28), MAJA et ABBATTISTA (29) montrent en effet(figure 13) que le paramètre de ces solutions solidés varie avec leur degré d'oxydation ; les solutions solides les plus oxydées, qui comprennent le plus grand nombre de lacunes, sont celles qui, pour une même teneur en magnésium, ont le paramètre le plus petit. En reportant sur ces courbes, les paramètres calculés à partir des mesures de NAFZIGER et MUAN (21), SAHA et BIGGAR (27), on constate que les points expérimentaux correspondent aux paramètres des solutions solides de magnésiowustite à leur limite inférieure d'oxydation, c'est-à-dire en équilibre avec le fer métal.



Paramètre cristallin des solutions solides de magnésiowüstite

- Saha et Biggar
- ★ Nafziger et Muan

811 Л.Ц

Fig.13

Les propriétés thermodynamiques de ces dernières solutions solides étant par ailleurs bien connues (36) nous équilibrerons les solutions solides silicates avec les magnésiowüstites à leur limite inférieure d'oxydation. La présence de fer métal permet de s'assurer que l'on travaille bien dans ces conditions. C'est naturellement le cas, si le mélange initial est $Fe_2SiO_4 + MgO$; la fayalite ne contenant pratiquement pas d'ions Fe^{3+} , le fer métal apparaît obligatoirement d'après la réaction :

$$2 \text{ MgO} + \text{Fe}_2 \text{SiO}_4 \xrightarrow{} \text{Mg}_2 \text{SiO}_4 + 2 \text{Fe}_{1-y} \text{O} + 2 \text{ y Fe}$$

y, qui mesure l'écart à la stoechiométrie du protoxyde de fer est d'autant plus petit que la teneur en magnésium du protoxyde est plus élevée. En pratique, dès que cette teneur excède 50 % en moles, le fer métal présent est difficilement décelable.

2 - RESULTATS EXPERIMENTAUX

Les mélanges $x(MgO)_2 - (1-x)Fe_2SiO_4$ sont portés pendant 2 jours en tubes de silice scellés sous vide, à la température de 1200°C. Après vérification de l'absence de réaction de la poudre sur les parois du tube de silice, les mélanges sont analysés par diffraction des rayons X.

Les variations des distances interréticulaires des phases oxyde et silicate montrent que du FeO est entré en solution solide dans MgO et qu'inversement, des ions Mg⁺⁺ ont remplacé Fe⁺⁺ dans la fayalite ; la composition globale du mélange n'a naturellement pas varié.

Les résultats obtenus sont représentés sur les tableaux VIII et IV. La composition de l'olivine en équilibre avec la magnésiowüstite a été déterminée à partir du déplacement des raies (112) et (131). Les deux courbes obtenues diffèrent légèrement (figure 14) mais de manière systématique. Les deux courbes montrent qu'à l'équilibre la phase silicate est beaucoup plus riche en magnésium que la phase oxyde; cette observation s'explique aisément par le fait que MgO, qui est un oxyde beaucoup plus basique que FeO, présente une affinité beaucoup plus grande pour la silice oxyde acide, elle traduit le fait que la constante d'équilibre de la réaction :

 $\operatorname{Fe}_{2}\operatorname{SiO}_{4}$ + 2 MgO $\xrightarrow{}$ Mg₂SiO₄ + 2 FeO (12) est très supérieure à l'unité.



Fig. 14

BUS

En effet $\Delta G_{12}^{0} = -8544 - 5,59 \text{ T}$

Conce	ntrations es chiffre	obtenues à s donnent	partir de la teneur	e la raie (en magnési	112) de l'o um (% molai	livine. re).	
Oxyde	1,6	4,4	7,2	10	12,8	16,8	
Olivine	13,2	23,6	29,2	34,8	40,8	46,4	
Oxyde	23,2	28	34,8	41,6	48	54,4	
Olivine	50,8	56,4	60	63,2	65,6	68	
Oxyde	60,4	66	70,8	75,2	79,6	84	88
Olivine	69,6	72,4	74,8	78	82	85,2	88,8

TABLEAU VIII

Concentrations obtenues à partir de la raie (131) <mark>de l'olivine.</mark>						
	Les chif	fres donnent	la teneur	• en magnési	um (% mola:	ire).
Oxyde	5,6	10,4	16	23,6	32	39,2
Olivine	36,8	50,8	56	60	62,8	66
Oxyde	46,4	53,6	60,4	66,4	71,6	
Olivine	68,4	69,6	70,8	72,4	73,6	

TABLEAU IX

Aux teneurs élevées en magnésium, le fer et le magnésium se partagent équitablement entre les deux phases.

3 - CALCUL DES ACTIVITES.

Il est aisé, connaissant la position des droites de conjugaison entre deux solutions solides et les relations activité - composition dans l'une d'entre elles, d'obtenir ces relations dans l'autre.

Considérons par exemple l'équilibre qui nous intéresse :

$$2 \text{ MgO} + \text{Fe}_{2} \text{SiO}_{4} \xleftarrow{} \text{Mg}_{2} \text{SiO}_{4} + 2 \text{ FeO}$$
(12)
$$K_{12} (T) = \frac{{}^{a}\text{Mg}_{2} \text{SiO}_{4} \cdot {}^{a}\text{FeO}_{4}}{{}^{a}\text{FeO}_{4} \cdot {}^{a}\text{MgO}}$$

En différenciant cette expression à température constante et en écrivant la relation de GIBBS-DUHEM relative à chaque solution solide, on obtient un système de 3 équations différentielles à 4 inconnues.

En éliminant 2 de ces 4 inconnues on obtient :

d Log
$$a_{Fe_2}SiO_4 = (\frac{x_{Mg_2}SiO_4}{x_{MgO}})$$
 . 2 d Log a_{FeO}

On obtiendrait bien sûr une relation analogue entre d $\log a_{\rm Mg_2SiO_4}$ et d Log $a_{\rm MgO}$

Par intégration, il vient :

$$\log a_{Fe_2}SiO_4 \begin{vmatrix} x_{FeO} \\ = 2 \\ x_{FeO} = 1 \end{vmatrix} = 2 \int_{x_{FeO}}^{x_{FeO}} \frac{1 - x_{Fe_2}SiO_4}{1 - x_{FeO}} d \log a_{FeO}$$

On obtiendrait de même :

$$\operatorname{Log} a_{Mg_{2}}SiO_{4} \begin{vmatrix} x_{MgO} \\ = 2 \\ x_{MgO}^{-1} \end{vmatrix} \int_{X_{MgO}} x_{MgO}^{-1} \frac{1 - x_{Mg_{2}}SiO_{4}}{1 - x_{MgO}} d \operatorname{Log} a_{MgO}$$

Les activités de FeO et de MgO dans les solutions solides de magnésiowustite à la limite inférieure d'oxydation ont été déterminées à 900°C par SCHMAHL, FRISCH et STOCK (31), à 1000°C par ENGELL (32), MAJA et ABBATTISTA (29), à 1100°C par HAHN et MUAN (33), à 1200°C par GORDEEV, TRETYAKOV et KHOMYAKOV (34), à 1300°C par HAHN et MUAN (33). Les résultats ne font pas apparaître une variation nette des activités en fonction de la température. BERTHET et PERROT (30) ont par ailleurs montré que les solutions solides de magnésiowüstite étaient approximativement régulières :

 $a_i = x_i \exp \beta (1 - x_i)^2$

avec $\beta = 1,115$ à 850°C, variant peu avec la température.

Les activités de Mg_2SiO_4 et Fe_2SiO_4 , calculées à partir du déplacement de la raie (112) de la solution solide d'olivine sont représentées sur les tableaux X et XI.

× _{Mg} O	^a MgO	$x_{Mg_2}SiO_4$	^a Mg ₂ SiO ₄
0,88	0,89	0,888	0,802
0,84	0,855	0,852	0,745
0,796	0,82	0,82	0,69
0,752	0,785	0,78	0,638
0,71	0,76	0,748	0,603
0,66	0,73	0,724	0,562
0,604	0,7	0,696	0 , 52 7
0,544	0,665	0,68	0,47
0,48	0,62	0,656	0,445
0,416	0,575	0,632	0,405
0,348	0,535	0,6	0,369
-0,28	0,48	0,564	0,324
0,232	0,43	0,508	0,283
0,164	0,35	0,464	0,219
0,126	0,29	0,406	0,196
0,1	0,25	0,348	0,159

TABLEAU X

 $a_{Mg}_{2}Sio_{4}$ obtenue à partir du déplacement de la raie (112)

		ويتبعثها والمستحد والم	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
× FeO	^a FeO	×Fe2SiO4	$a_{Fe_2SiO_4}$
0,12	0,29	0,112	0,027
0,16	0,355	0,148	0,041
0,204	O, 41	0,18	0,055
0,248	0,475	0,22	0,075
0,29	0,525	0,252	0,092
0,34	0,575	0,276	0,112
0,396	0,625	0,304	0,136
0,456	0,675	0,32	0,163
0,52	0,71	0,344	0,186
0,584	0,745	0,368	0,214
0,652	0,775	0,4	0,243
0,72	0,815	0,436	0,296
0,768	0,845	0,492	0,343
0,836	0,89	0,536	0,442
0,874	0,915	0,594	0,525
0,9	0,93	0,652	0,586

TABLEAU XI

Activité de Fe_2 SiO₄ obtenue à partir du déplacement de la raie (112).

La figure 15 reproduit le graphe des courbes ${}^{a}_{Fe_{2}SiO_{4}}$ et ${}^{a}_{Mg_{2}SiO_{4}}$ en fonction respectivement de ${}^{x}_{Fe_{2}SiO_{4}}$ et ${}^{x}_{Mg_{2}SiO_{4}}$.



- 50 -

La cohérence des résultats peut être vérifiée de deux manières :

= 0

- En vérifiant que

$$\int_{x_1=0}^{1} \log \frac{\gamma_2}{\gamma_1} dx_1$$

(Figure 16)

- En calculant, à partir des droites de conjugaison, la constante d'équilibre de la réaction (12) :

$$2 \text{ MgO} + \text{Fe}_2 \text{SiO}_4 \xrightarrow{2} 2 \text{FeO} + \text{Mg}_2 \text{SiO}_4$$
(12)

4 - CALCUL DE LA CONSTANTE K (1200°C)

Le tableau XII donne pour chaque droite de conjugaison la valeur de K obtenue :

, , , ,	a (1473) = $-\frac{1}{2}$ a	$\frac{2}{\text{FeO}} \cdot \frac{a_{\text{Mg}_2}\text{SiO}_4}{2}$ $\frac{2}{\text{MgO}} \cdot \frac{a_{\text{Fe}_2}\text{SiO}_4}{2}$		
^a FeO	$a_{Mg_2SiO_4}$	a _{Mg} O	^a Fe ₂ SiO ₄	K
0,29	0,802	0,89	0,027	3,154
0,355	0,745	0,855	0,041	3,133
0,41	0,69	0,82	0,055	3,136
0,475	0,638	0,785	0,075	3,115
0,525	0,653	0,76	0,092	3,128
0,575	0,562	0,73	0,112	3,113
0,625	0,527	0,7	0,136	3,089
0,675	0,49	0,665	0,163	3,097
0,71	0,445	0,62	0,186	3,137
0,745	0,408	0,575	0,214	3,177
0,775	0,369	0,535	0,243	3,187
0,815	0,324	0,48	0,296	3,156
0,845	0,283	0,43	0,343	3,186

TABLEAU XII



Fig.15



Nous trouvons un K_{12} moyen = 3,139, l'écart type étant de 0,032. Nous avons écarté les 3 valeurs pour $a_{FeO} > 0,85$ en raison de l'imprécision plus importante sur ces valeurs.

La valeur obtenue à partir des données de la littérature : K_{12} (1473 K) = 308 est en contradiction avec celle que nous venons de déterminer.



ເດ ເດີ ເງ

B - REACTIONS MgO - Ni2SiO4

1 – TRAVAUX ANTERIEURS

Les phases coexistant à $1400\,^{\circ}$ C dans le système ternaire SiO₂ - MgO - NiO sous une pression d'oxygène égale à 0,21 atm ont été déterminées par YASHINORI (35). Les phases oxyde et silicate suivantes peuvent coexister :

- une solution solide d'orthosilicate de structure olivine $(Mg_2SiO_4 - Ni_2SiO_4)$

- une solution solide de métasilicate de structure pyroxène (MgSiO₂ - NiSiO₂)

- une solution solide d'oxyde de structure type NaCl (MgO - NiO).

Le pyroxène de nickel pur NiSiO₃ n'est pas stable dans les conditions normales de pression, KUREPIN (36) a montré qu'il pouvait être obtenu à 1100°C sous une pression de 32 kbars. La présence de magnésium stabilise NiSiO₃. Il suffit en effet de 12 % Mg remplaçant Ni pour obtenir une solution solide stable sous 1 atm.

2 - PARAMETRES DE LA SOLUTION SOLIDE NIO - MgO.

Comme nous nous proposons de déterminer la composition de deux solutions solides en équilibre en suivant le déplacement des raies, il est nécessaire d'étalonner au préalable la solution solide NiO -MgO. Les résultats obtenus (tableau XIII) s'écaltent peu de ceux obtenus par N. GUISEZ (23).

La raie (200), qui ne coïncide pas avec d'autres raies intenses de l'olivine, peut être représentée par :

d(200) = 2,1050 - 0,000657 x

x représentant alors la fraction molaire de MgO dans la solution solide.

Ech.	n. x a (Å)		Ref (24)
	0 (NiO)	4,1760	4,180
86	0,091	4,1792	
87	0,111	4,1792	
88	0,143	4,1833	
89	89 0,167 4,1828		
90	0,250	4,1861	4,184
91	0,333	4,1874	
92	0,400	4,1866	
93	0,500	4,1902	4,189
94	0,600	4,2014	
95	0,750	4,1958	4,200
96	0,800	4,206	
97	0,800	4,1991	
98	0,857	4,2065	
99	0,889	4,2065	
100	0,909	4,2060	
	1 (MgO)	4,2120	4,213
·	:	Transmission of the second	

TABLEAU XIII

Paramètres des solutions solides $Mg_{X}Ni_{1-X}O$

3 - RESULTATS EXPERIMENTAUX

Des mélanges $x(MgO)_2 - (1-x)Ni_2SiO_4$ portés pendant 48 h à 1200°C sous vide réagissent avec passage de nickel dans l'oxyde et de magnésium dans l'olivine. Les résultats obtenus sont représentés tableau XIV.



N °	x	raie oxyde a(200)	raie oxyde a(111)	raie silicate d(112)	raie silicate d(131)
1	0(Ni2Si04)			2,43	2,488
101	0,048	4,1746	4,1761	2,4319	2,4936
102	0,048	a de la companya de l		2,4351	2,49225
103	0,077	4,1741	4,1746	2,4364	2,4953
104	0,077	the d	4,1761	2,4357	
105	0,111	4,1756	4,1761	2,4377	2,49495
106	0,111	4,1751	4,1751		
107	0,143	4,1741			2,4956
108	0,143	4,1778			
109	0,20	4,1751	4,1761		
110	0,20	4,1764			
111	0,25		4,1789	2,4431	2,5973
112	0,25		4,1779		
113	0,333			2,4444	2,4979
114	0,333			2,4447	2,4979
115	0,429	4,1778	4,1871		2,5013
116	0,429		4,1854		
117	0,50			2,44825	2,5027
118	0,50		2	2,4476	2,5006
119	0,50		÷ • 1		2,50235
120	0,600		4,1924	2,4486	
121	0,667	4,1884			2,50435
122	0,667				2,50705
123	0,667				2,50505
124	0,714	4,1898			2,5094
125	0,75	4,1917	4,1975	2,45 2 1	
126	0,75		ι δι	2,4511	
127	0,80	4,1996	4,2007		2,51028
128	0,833	4,2032	4,2023	2,4539	2,51115
129	0,833	4,2042			2,5115
130	0,833		*.		2,5101
Ì	1 (MgO) ₂	4,212	4,2106		
1	1	1 A second se	1	1	

TABLEAU XIV

н сайта **с**

Déplacements des raies en fonction de la composition de $x(MgO)_2$, $(1-x)Ni_2SiO_4$



- 57 -

Les lignes de conjugaison (figure 17) déduites montrent que l'olivine est plus riche en magnésium que l'oxyde avec lequel elle est en équilibre. Ce résultat rend compte de l'affinité de la magnésie pour la silice, plus forte que celle de l'oxyde de nickel pour la silice, ce qui est conforme au fait que MgO soit plus basique que NiO. L'équilibre (13) :

$$Ni_2SiO_4 + 2 MgO \longrightarrow Mg_2SiO_4 + 2 NiO$$

est déplacé vers la formation du silicate de magnésium (${}_{\Delta}G_{13}^{o} < 0$).

4 - CALCUL DES ACTIVITES

Le principe du calcul est identique à celui qui a été appliqué aux équilibres magnésie - fayalite. L'application des relations de GIBBS-DUHEM aux deux solutions solides (Ni, Mg)O et (Ni, Mg) $_2$ SiO $_4$ jointe à la différenciation de K₁₃

$$2 \text{ MgO} + \text{Ni}_2 \text{SiO}_4 \longrightarrow \text{Mg}_2 \text{SiO}_4 + 2 \text{NiO}$$
 (13)

permet d'écrire :

 $\log a_{Mg_2SiO_4} = 2 \begin{pmatrix} MgO \\ MgO \\ MgO \\ MgO \\ MgO \\ MgO \\ MgO \end{pmatrix} = 1 \begin{pmatrix} 1 - x_{Mg_2SiO_4} \\ 1 - x_{MgO} \\ MgO \\ MgO \\ MgO \end{pmatrix} d \log a_{MgO}$

$$\log a_{Ni_2}SiO_4 = 2 \int_{x_{Ni0}=1}^{x_{Ni0}} \frac{1 + x_{Ni_2}SiO_2}{1 - x_{Ni0}} d \log a_{Ni0}$$

Il est naturellement nécessaire de connaître les relations activité - composition dans les solutions solides NiO - MgO. PETOT, PETOT-ERVAS et RIGAUD (37) en accord avec W.C. HAHN et A. MUAN (33) ont montré que ces solutions solides étaient idéales.









^a (MgO)₂ $a_{(NiO)}$ $x_{Mg_2SiO_4}$ x Ni₂SiO₄ Ni2SiO4 Mg2SiO4 ^x (MgO)₂ x(NiO)2 0,158 0,165 0,001 0,842 0,835 0,705 0,195 0,205 0,0015 0,805 0,795 0,643 0,762 0,238 0,245 0,0023 0,755 0,573 0,28 0,28 0,0031 0,72 0,72 0,51 0,305 0,295 0,0037 0,705 0,695 0,477 0,325 0,31 0,0042 0,675 0,69 0,45 0,345 0,33 0,0048 0,655 0,67 0,425 0,37 0,343 0,0055 0,63 0,657 0,395 0,395 0,355 0,0064 0,645 0,605 0,368 0,375 0,0072 0,42 0,58 0,625 0,34 0,483 0,385 0,01 0,517 0,615 0,28 0,508 0,4 0,0113 0,492 0,6 0,259 0,535 0,42 0,0127 0,465 0,238 0,58 0,605 0,44 0,0287 0,395 0,56 0,186 0,0268 0,68 0,465 0,32 0,535 0,138 0,75 0,5 0,0384 0,25 0,5 0,099 0,84 0,53 0,067 0,16 0,47 0,055 0,905 0,57 0,1247 0,095 0,43 0,029 0,2723 0,008 0,7 0,037 0,3 0,965 0,6944 0,995 0,89 0,005 0,11 0,003

Les activités des silicates de nickel et de magnésium dans la solution solide d'olivine sont calculées tableau XI et représentées sur la figure 18.

TABLEAU XV

Activités des silicates Ni_2SiO_4 et Mg_2SiO_4

On vérifie aisément (figure 19) que :

 $\int_{x=0}^{1} \log \frac{\gamma_2}{\gamma_1} dx = 0$


Fig. 18





BUS

.

5 - CALCUL DE K

Le calcul de K =
$$\frac{a_{\text{NiO}}^2 \cdot a_{\text{Mg}_2} \text{SiO}_4}{a_{\text{MgO}}^2 \cdot a_{\text{Ni}_2} \text{SiO}_4}$$

1.00

 $\frac{4}{2}$ est alors évident d'après

le tableau XVI.

^a NiO	^a Mg ₂ SiO ₄	^a MgO	$a_{\rm Ni_2SiO_4}$	K
0,158	0,705	0,842	0,001	24,824
0,195	0,643	0,805	0,0015	25,1534
0,238	0,573	0,762	0,0023	24,3036
0,28	0,51	0,72	0,0031	24,8805
0,305	0,477	0,695	0,0037	24,8283
0,325	0,45	0,675	0,0042	24,838
0,345	0,425	0,655	0,0048	24,564
0,37	0,395	0,63	0,0055	24,772
0,395	0,368	0,605	0,0064	24,51
0,42	0,34	0,58	0,0072	24,7622
0,483	0,28	0,517	0,01	24,44
0,508	0,259	0,492	0,0113	24,435
0,535	0,238	0,465	0,0127	24,81
0,605	0,186	0,395	0,0187	23,33
0,68	0,138	0,32	0,0268	23,25
0,75	0,099	0,25	0,0384	23,30

TABLEAU XVI

K moyen = 24,431, l'écart type moyen = 0,618

Les 4 valeurs pour $a_{Ni0} > 0,75$ ont été écartées à cause de leur imprécision.

z



C - REACTIONS NiO - Fe SiO

1 - INTRODUCTION

Contrairement à ce que nous avons vu précédemment, la réaction (14) :

$$2 \operatorname{NiO} + \operatorname{Fe}_2 \operatorname{SiO}_4 \xrightarrow{} \operatorname{Ni}_2 \operatorname{SiO}_4 + 2 \operatorname{FeO}$$
 (14)

n'est pas représentative des phénomènes observés car FeO et NiO ne donnent pas de solutions solides en toutes proportions, mais une réaction de dismutation avec formation d'un alliage Fe - Ni et d'une solution solide spinelle. Expérimentalement, cette dismutation se traduit par l'apparition de magnétisme dans les produits finals de la réaction.

L'oxyde de nickel peut dissoudre 20 % de FeO à 1000°C (1), la présence d'un excès de fer se traduisant par l'apparition d'une phase métallique riche en nickel.

Néanmoins, les silicates de fer et de nickel pouvant donner une solution solide en toutes proportions, il est possible de définir, dans la phase oxyde en équilibre avec la solution solide d'olivine, une activité du protoxyde de fer et une activité de l'oxyde de nickel, que cette phase oxyde soit une phase de structure type NaCl (NiO ayant dissous du FeO et réciproquement) ou une phase de structure spinelle $(Ni_{1-x}Fe_{2+x}O_4)$ en équilibre avec un alliage).

2 - RESULTATS EXPERIMENTAUX

Ils sont représentés sur le tableau XVII qui donne, pour chaque valeur de x dans le mélange initial $x(NiO)_2 + (1-x)Fe_2SiO_4$ la distance interréticulaire observée sur les raies (112) et (131) de la solution solide d'olivine.

Les résultats, représentés sur la figure 20 montrent une discontinuité dans les paramètres des solutions solides olivines formées par réaction $x(NiO)_2 + (1-x)Fe_2SiO_4$ pour une composition initiale voisine de x = 0,4. Tout semble se passer comme si, au voisinage de cette composition, il se formait deux phases à l'équilibre. Nous



observons enfin, au voisinage de x = 0,4 la présence à l'équilibre d'une phase magnétique importante constituée d'un alliage et d'un spinelle.

NO		2 (110)	R (101)
N ~	X	d en A (112)	d en A (131)
38	$O(Fe_2SiO_4)$	2,4991	2,5644
131	0,048		2,5593
132	0,059	2,4973	2,5561
133	0,091	2,4939	2,5547
134	0,111	2,4939	2,5579
135	0,111		2,5561
136	0,20	2,4926	2,5551
137	0,20	2,4895	2,5526
138	0,20	2,4889	
139	0,25	2,4879	2,5526
140	0,333	2,4852	2,5495
1 41	0,333	2,4826	
1 42	0,429	2,4694	2,5307
1 43	0,50	2,4638	2,5238
144	0,60	2,4605	2,5200
145	0,60	2,4592	2,5231
146	0,667	2,4557	2,5128
1 47	0,714	2,4524	2,5125
1 48	0,80	2,4531	2,5111
149	0,833	2,4450	2,5122

TABLEAU XVII

Déplacements des raies (112) et (131) en fonction de la composition de $x(NiO)_2$, $(1-x)Fe_2SiO_4$.

(BUS)



. 7

3 - LE DIAGRAMME SiO₂ - Fe - Ni - O.

La figure 21 donne la position des lignes de conjugaison obtenues respectivement à partir du déplacement des raies (112) et (131) de l'olivine. Contrairement aux cas précédents (chap. III A et III B), la droite NiO - FeO ne représente ici qu'un système pseudobinaire en raison des réactions de dismutation observées.

Les lignes issues de la solution solide $Fe_2SiO_4 - Ni_2SiO_4$ convergent en un point de l'axe NiO - FeO au voisinage du rapport NiO/FeO = 1. Ce phénomène s'explique par la présence de trois phases : spinelle, silicate et alliage.

4 - DISCUSSION

Les lignes de conjugaison, telles qu'elles ressortent de l'examen de la figure 22, laissent supposer une solubilité réciproque importante de l'oxyde de fer et de l'oxyde de nickel, et par conséquent un intervalle de composition très réduit à l'intérieur duquel se produirait la dismutation. Une telle hypothèse est parfaitement envisageable. En effet, si l'on reprend le système Fe - Ni - O tel qu'il a été tracé à 1000°C par M.C. TRINEL (1) (figure 23), on s'aperçoit que le domaine biphasé alliage - spinelle (AXZC) diminue avec l'augmentation de la température. En effet, la solubilité de FeO dans NiO (20 % à 1000°C) croît avec la température, ce qui implique un déplacement du point X vers le point représentatif du fer ; au contraire le point A (80 % Ni à 1000°C) se déplace vers le point représentatif du nickel lorsque la température augmente.

Une étude précise du diagramme Fe - Ni - O à 1200°C serait nécessaire ; elle permettrait de préciser les limites du domaine AXZC qui devrait être plus réduit qu'à 1000°C, mais qui ne devrait cependant pas avoir totalement disparu. Le diagramme quaternaire SiO₂ - Fe - Ni - O pourrait alors avoir, à 1200°C, l'allure représentée sur la figure 24.

- 68 -











.

Fig. 23





Fig.24

BUS

RESUME ET CONCLUSION

RESUME ET CONCLUSION

Notre travail est relatif à l'étude des équilibres entre solutions solides d'oxyde et solutions solides de silicate de structure olivine dans le diagramme SiO_2 - Fe - Ni - Mg - O. Dans un premier temps, nous nous sommes limités aux orthosilicates $M_2\text{SiO}_4$. Ces silicates existent en effet pour M = Fe, Ni, Mg, donnent entre eux des solutions solides en toutes proportions et, contrairement aux métasilicates NiSiO₃ et FeSiO₃ sont stables et se forment facilement à la température de 1200°C. Les oxydes FeO et MgO d'une part, MgO et NiO de l'autre donnent également une solution solide en toutes proportions.

De ce fait, les sous-systèmes :

 $\begin{aligned} & \operatorname{FeSiO}_4 - \operatorname{Mg}_2 \operatorname{SiO}_4 - \operatorname{FeO} - \operatorname{MgO} \\ & \operatorname{Ni}_2 \operatorname{SiO}_4 - \operatorname{Mg}_2 \operatorname{SiO}_4 - \operatorname{NiO} - \operatorname{MgO} \end{aligned}$

sont biphasés et se présentent simplement : la solution solide $(Fe_{1-x}Mg_x)_2SiO_4$ est en équilibre, dans tout son domaine de composition avec la solution solide de magnésiowüstite $(Fe_{1-y}Mg_y)O$ à sa limite inférieure d'oxydation. De même l'olivine $(Ni_{1-x}Mg_x)_2SiO_4$ est également en équilibre avec l'oxyde $(Ni_{1-y}Mg_y)O$.

Pour ces deux sous-systèmes, la relation entre x, composition de la phase olivine et y, composition de la phase oxyde a été déterminée. Les lignes de conjugaison ainsi tracées traduisent respectivement les équilibres :

et

 $\operatorname{Fe}_2\operatorname{SiO}_4$ + 2 MgO \rightleftharpoons Mg₂SiO₄ + 2 FeO Ni₂SiO₄ + 2 MgO \rightleftharpoons Mg₂SiO₄ + 2 NiO.

Les constantes d'équilibre différenciées jointes aux relations de GIBBS-DUHEM relatives à chaque solution solide fournissent pour chaque sous-système trois équations différentielles à 4 inconnues. Leur intégration permet d'accéder aux relations activité - composition dans la phase olivine.

Le sous-système $Fe_2SiO_4 - Ni_2SiO_4 - FeO - NiO$ ne se comporte pas aussi simplement, car les oxydes FeO et NiO ne présentent qu'une solubilité partielle. Les deux solutions solides limites ne peuvent pas coexister pour des raisons thermodynamiques : on observe une réaction de dismutation avec formation d'un alliage Fe - Ni et d'une phase spinelle (Ni, Fe)Fe204. Il n'était pas impossible d'imaginer a priori que le même phénomène puisse s'observer pour les silicates de fer et de nickel. En réalité, nous avons montré que ces deux silicates donnaient malgré tout une solution solide en toutes proportions, comportement expliqué par le fait que le passage de l'oxyde pur à l'oxyde combiné à la silice a pour effet d'augmenter son domaine d'existence aussi bien dans le cas du fer que dans celui du nickel. Le sous-système Fe₂SiO₄ - Ni₂SiO₄ - FeO - NiO est néanmoins pseudo-binaire : les olivines riches en fer coexistent avec le protoxyde de fer ayant dissous du nickel ; de même les olivines riches en nickel coexistent avec l'oxyde de nickel ayant dissous de la wüstite; les olivines de composition intermédiaire coexistent avec un alliage Fe - Ni et une solution solide spinelle.

Les observations relatives aux équilibres entre solutions solides dans le diagramme SiO_2 - FeO - MgO - NiO peuvent être résumées dans la figure 25.





BUS

BIBLIOGRAPHIE

- 1 M.C. TRINEL, Thèse, Lille, 1977.
- 2 M.J. YODER, T.G. SAHAMA, Carnegie Inst. Yearbock 1953, p.119/120, (publ. 1954).
- 3 G.W. FISHER, Carnegie Inst. Yearbock 1965, p. 209-217 (publ. 1967).
- 4 C. BRISI, F. ABBATISTA, Metall. Ital., 57, (5), 194, (1965).
- 5 I. BARIN, O. KNACKE, Thermodynamical Properties of Inorganic Substances, Ed. Springer-Verlay (1973).
- 6 A. BURDESE, F. ABBATISTA, Metallurgia Italiana, 55, 557-9, (1963).
- 7 K. KITAYAMA, T. KATSURA, J. Chem. Soc. Japan, <u>41</u>, 525/528, (1968).
- 8 D.M. LINDLEY, D.H. SPEIDEL, R.H. NAFZIGER, Am. Jour. Sci., <u>266</u>, 342/61, (1968).
- 9 A.E. RINGWOOD, Geochim. Germochim. Acta, 10, 298, (1956).
- 10 B. PHILLIPS, J. HUTTO, J. WARSHAW, J. Am. Ceram. Soc., <u>46</u>, 579, (1969).
- 11 V.W. SHIBANOV, N.A. FILIN, P. ARIAS, Zh. Prikl. Khim., <u>49</u>, (10), 2354, (1976).
- 12 T.J. RUTTA, J. WARSHAW, J. Am. Ceram. Soc., <u>46</u>, (12), 579/83, (1963).
- 13 T. PROKS, K. ADAMKOVICOVA, Silikaty, 19 (1), 77/9, (1975).
- 14 B.G. LEBEDEV, V.A. LEVITSKII, Zh. Fiz. Khim., 35, 2780, (1961).
- 15 P.W. TAYLOR, M. SCHMALZRIED, J. Phys. Chem., <u>68</u>, 2440, (1964).
- 16 V.A. LEVITSKII, Yu. G. GOLOVANOVA, S.G. POPOV, V.N. CHENTSOV, Zh. Fiz. Khim., 49, 1645/9, (1975).
- 17 S. SHIOMI, N. SANO, Y. MATSUSHITA, Tetsu to Hagane, <u>61</u>, (2), 177/8, (1975). (C.A. <u>82</u>, 103932 C).
- 18 S. BERGLUND, Ber. Bunsenges. Phys. Chem., 80, (9), 862/6, (1976).
- 19 H. IWASE, K. FUJIMURA, T. MORI, Nippon Kinzoku Gakhaishi, <u>39</u> (11), 1118/27, (1975).
- 20 F. ABBATISTA, Atti. Ac. Sci. Torino, U. Sc. Fis., <u>100</u>, 191/9, (1966).
- 21 R.H. NAFZIGER, A. MUAN, Am. Mineralogist, 52, (1967).
- 22 S.K. SAXENA, S. GHOSE, Amer. Mineral., <u>56</u>, (3/4), 532/59, (1971). 23 - N. GUISEZ, Thèse Lille, 1969.
- 24 F.E. CAMPBELL, P. ROEDER, Amer. Mineral, <u>53</u>, (1/2), 257/68, (1968).

- 25 Y. SHIRANE, Nippon Kinzoku Gakhaishi, <u>39</u> (9), 908/16, (1975), (C.A. 84, 35876-B).
- 26 A. SYUMITI, Amer. Mineral., 59, (5/6), 486/90, (1974).
- 27 P. SAHA, G.M. BIGGAR, Indian J. Earth. Sci., 1/2, 131/40, (1974).
- 28 A. BERTHET, Thèse Nancy, 1963.
- 29 M. MAJA, F. ABBATISTA, Metall. Ital., 65, 565/70, (1973).
- 30 A. BERTHET, P. PERROT, Mem. Sci. Rev. Met., 67, 747/53, (1970).
- 31 N.J. SCHMAHL, B. FRISCH, G. STOCK, Arch. Eisenhuttern, <u>32</u>, 297, (1961).
- 32 H.J. ENGELL, Z. Phys. Chem., Frankfurt, 35, 192, (1962).
- 33 W.C. HAHN, A. MUAN, Trans. AIME, 224, 416/20, (1962).
- 34 J.V. GORDEEV, Yu. O. TROTYAKOV, K.G. KHOMYAKOV, Vestn. Misk. Univ., Ser. Khim., N° 6, 59, (1963).
- 35 S. YASHINORI, Nippon Kimzoku Gakhaishi, 39 (9), p. 908/16, (1975).
- 36 V.A. KUREPIN, Vopr. Geokhim., Mineral. Petrol. Rudockaz, 72/6, (1974).
- 37 C. PETOT, G. PETOT-ERVAS, M. RIGAUD, Com. Met. Quat. <u>10</u> (3), 203/5, (1971).

