

# AVANT-PROPOS

La dynamique de la Terre est conditionnée, depuis sa genèse, par son évolution thermique. C'est la dissipation de l'énergie thermique qui fait fonctionner la machine Terre. Volcanisme et flux de chaleur sont des exemples manifestes de l'énergie thermique interne du globe : ils résultent des transferts de la chaleur, des profondeurs du globe vers la surface, associés au lent refroidissement de notre planète. De même, la tectonique des plaques est liée à de vastes mouvements de convection dans le manteau dont le moteur est l'énergie thermique.

Pour nous renseigner sur la situation thermique à l'intérieur de la lithosphère, à différents moments de son histoire, il nous faut trouver des « fossiles », des traceurs qui ont enregistré cette situation thermique et les perturbations éventuelles. Les roches métamorphiques représentent de tels témoins. Elles ont subi des transformations minéralogiques, à l'état solide, lorsque la température et la pression, c'est-à-dire la profondeur changeaient. Ainsi, les roches métamorphiques nous informent sur les variations de la T en fonction de la profondeur.

L'objectif de cet ouvrage est de faire le lien entre les processus métamorphiques et l'évolution géodynamique de la Terre. Dans ce but, ce précis est divisé en deux parties. La première concerne la définition du métamorphisme, les causes qui en sont responsables et les processus pétrogénétiques qui en permettent la réalisation. Nous tenterons de répondre à des questions telles que : Quelles variables interviennent, en dehors des seules P et T ? Pourquoi et comment les roches recristallisent-elles ? Comment interpréter un assemblage de minéraux en fonction de ces variables ? En terme de trajet P-T-temps ? Quelles relations existent entre ce trajet P-T-temps et le contexte géodynamique ? Comment fabrique-t-on les outils de mesure des roches métamorphiques : diagrammes de phases, grilles pétrogénétiques, géothermobaromètres ?

Cette première partie comprend dix chapitres de difficultés variables. Certains chapitres sont incontournables. Les chapitres 1 à 4 introduisent les définitions et nomenclatures des roches métamorphiques ; ils mettent en place le vocabulaire du pétrologue du métamorphisme. Le chapitre 2 est important, car il présente, avant de les détailler dans les chapitres suivants, les processus métamorphiques et la méthodologie qui nous permet de faire le lien entre métamorphisme et géodynamique interne. Le chapitre 9 donne une approche qualitative de la cinétique des processus métamorphiques : celle-ci permet de comprendre dans quelles mesures une roche qui est portée dans de nouvelles conditions P et T enregistre minéralogiquement ou non (ou partiellement) ces nouvelles conditions. Selon le niveau d'approfondissement

## Avant-propos

souhaité, le lecteur peut reporter à plus tard la lecture de certains chapitres. Il en est ainsi pour le chapitre 7 traitant de l'élaboration des grilles pétrogénétiques ou bien du chapitre 8 présentant la thermobarométrie. Dans la deuxième partie, en appliquant les outils présentés dans la première partie, nous discutons, à l'aide d'exemples régionaux, principalement français, des interprétations géodynamiques – c'est-à-dire les processus évolutifs à l'intérieur de la Terre et l'analyse des forces dont ils résultent – qui peuvent être faites à partir de l'étude des roches métamorphiques. Le plan de cette deuxième partie s'organise autour des trois gradients métamorphiques principaux : HP-BT, MP-HT et BP-HT. La majorité des formations métamorphiques a évolué selon ces trois gradients métamorphiques dont aucun ne coïncide avec le géotherme d'une lithosphère stable. Ainsi, les roches métamorphiques enregistrent les perturbations qu'a subies la lithosphère dans différents contextes géodynamiques.

Pour conclure, nous présentons un modèle simplifié de l'évolution du métamorphisme au cours d'un cycle orogénique et discutons de l'évolution du métamorphisme au cours du temps, depuis le début de l'histoire de notre globe.

Dans cette nouvelle édition, le cahier couleur s'épaissit en passant de 8 à 16 planches. C'est l'occasion de présenter macroscopiquement et microscopiquement des échantillons de roches types. Mais aussi d'illustrer des paragraphes comme par exemple, celui relatif au Cap Creus, ou bien celui concernant l'anatexie.

De nouveaux points sont également développés : la genèse du litage métamorphique, lequel est à l'origine de modifications chimiques significatives ; les superbes migmatites de Port Navalo dans le Morbihan, montrant la complexité de la fusion partielle, en deux étapes ; ou l'étude la croûte continentale inférieure qui est complétée par celle des marges actives et arcs insulaires, sites géodynamiques où cette croûte continentale est créée.

Le lecteur aura tout intérêt à compléter la lecture de cet ouvrage en visitant le site : <http://christian.nicollet.free.fr/> dédié à la pétrologie. Les deux sont complémentaires : le livre privilégie le discours ; le site web privilégie l'image. La page <http://christian.nicollet.free.fr/page/LivreMetam/MetamGeodyn.html> fait le lien entre cet ouvrage et ce site. Elle a pour but de diriger le lecteur vers les photos nombreuses sur ce site susceptibles d'illustrer le texte du livre. Des animations et illustrations en 3D sont également disponibles. Certains processus non métamorphiques ne sont pas toujours développés dans l'ouvrage, mais nécessitent parfois des explications qui peuvent être disponibles sur le site.

Dans le texte qui suit, les nombreux minéraux sont souvent cités par leurs abréviations. Ces abréviations, proposées par Kretz (1983), sont listées dans l'annexe à la fin de cet ouvrage.

# TABLE DES MATIÈRES

Préface	V
Avant-propos	XIII
Remerciements	XV

## PARTIE I

### MÉTAMORPHISME ET PROCESSUS MÉTAMORPHIQUES

<b>Chapitre 1 • Le métamorphisme : définition, limites et variables</b>	3
1.1 Définition du métamorphisme	3
1.2 Les limites du métamorphisme	6
1.3 La température, la pression et les fluides dans le globe terrestre	7
<b>Chapitre 2 • Les roches métamorphiques : des marqueurs des perturbations thermiques et mécaniques dans la lithosphère</b>	17
2.1 Évolution PT, trajet PTt et géothermes	18
2.2 Pourquoi les roches recristallisent-elles ?	19
2.3 Le trajet PTt et le gradient métamorphique	22
2.4 Trajets PTt et contextes géodynamiques	24
<b>Chapitre 3 • Les roches métamorphiques : localisation, textures, structures et classification</b>	27
3.1 Localisation géographique des roches métamorphiques	27
3.2 Cartographie du métamorphisme - Minéraux index et isogrades du métamorphisme	31
3.3 Localisation des roches métamorphiques dans l'espace P-T	32
3.4 Structures et textures	37
3.5 Structures et contraintes	38
3.6 Les principales textures des roches métamorphiques	42
3.7 Nomenclature des roches métamorphiques	44

## Table des matières

<b>Chapitre 4 • Relations chronologiques entre déformation et recristallisation métamorphique</b>	<b>46</b>
4.1 Structure et relations chronologiques cristallisation-déformation	46
4.2 Un exemple de relation cristallisation-déformation : le métamorphisme hercynien au Cap Creus (Espagne)	52
4.3 Trajets PTt et chronologie	53
<b>Chapitre 5 • Le rôle de la composition chimique sur la minéralogie des roches métamorphiques</b>	<b>59</b>
5.1 Les différentes séquences métamorphiques	59
5.2 La règle des phases	61
5.3 La représentation graphique des paragenèses	62
Exercices	71
<b>Chapitre 6 • Les réactions métamorphiques</b>	<b>78</b>
6.1 Interprétation thermodynamique sommaire d'une réaction minéralogique	79
6.2 Réactions solide-solide entre minéraux anhydres	80
6.3 Réactions entre solide-solide hydraté ou réactions de dévolatilisation et libération de fluides	84
6.4 Le métamorphisme est-il isochimique ?	88
Exercice	91
<b>Chapitre 7 • Analyse géométrique des réactions métamorphiques et élaboration d'une grille pétrogénétique</b>	<b>94</b>
7.1 Système à un constituant indépendant	95
7.2 Système à deux constituants indépendants	96
7.3 Système à trois constituants indépendants et élaboration d'une grille pétrogénétique	98
7.4 Système à plus de trois constituants indépendants	101
Exercices	101
<b>Chapitre 8 • Les réactions métamorphiques multivariantes : thermométrie et barométrie géologiques</b>	<b>105</b>
8.1 Réaction continue et réaction discontinue	106
8.2 Le principe de la géothermobarométrie	111
8.3 Un thermomètre basé sur la réaction d'échange fer-magnésium entre biotite et grenat	112
8.4 Un exemple de géothermobaromètre basé sur l'équilibre cordiérite = grenat + sillimanite + quartz + H <sub>2</sub> O	114

8.5 Les logiciels de calculs thermodynamiques multi-équilibres	116
8.6 Précautions d'utilisation de la géothermobarométrie	119
8.7 Étude des inclusions fluides : caractérisation de la phase fluide et géothermobarométrie	120
Exercice	123
<b>Chapitre 9 • Cinétique des réactions et préservation des roches métamorphiques</b>	<b>124</b>
9.1 Qu'est-ce que la vitesse de réaction ?	124
9.2 Quels sont les facteurs qui contrôlent une réaction ?	125
9.3 Métastabilité des paragenèses : l'exemple des silicates d'alumine	127
9.4 Cinétique de réaction et préservation des roches métamorphiques	130
<b>Chapitre 10 • Migmatisation et anatexie</b>	<b>132</b>
10.1 Définition des migmatites et de l'anatexie	132
10.2 Origines des migmatites	134
10.3 Fusion partielle des métapélites	134
10.4 Migmatites, granites, charnockites et faciès granulite	136
Exercice	142

PARTIE II

MÉTAMORPHISME ET GÉODYNAMIQUE

<b>Chapitre 11 • Le métamorphisme de contact</b>	<b>147</b>
11.1 L'auréole de contact de l'intrusion de Ballachulish	147
11.2 Diffusion de la chaleur dans l'encaissant et modélisation du métamorphisme de contact	150
<b>Chapitre 12 • Les métamorphismes de haute pression et ultra-haute pression-basse température : l'exemple alpin</b>	<b>154</b>
12.1 Les Alpes : de la subduction à la collision	155
12.2 La carte métamorphique des Alpes occidentales	156
12.3 Lithologies et associations minéralogiques types	158
12.4 Le métamorphisme sur la transversale Queyras-Viso-Dora Maira dans les Alpes occidentales	163
12.5 Le métamorphisme d'ultra-haute pression (UHP) dans le monde	165
12.6 Exhumation des unités de HP-UHP	167
12.7 Les reliques de HP dans le dôme Lépointin, Alpes centrales	175
Exercices	195

## Table des matières

<b>Chapitre 13 • Le métamorphisme de moyenne pression-haute température</b>	<b>179</b>
13.1 La série métamorphique de moyenne pression-haute température du massif du Lézérou	179
13.2 Le gradient métamorphique de moyenne pression : un coup de frein à l'enfouissement	183
13.3 Sous-charriage et métamorphisme inverse	192
<b>Chapitre 14 • Le métamorphisme de basse pression-haute température dans les zones de convergence</b>	<b>202</b>
14.1 Arrière-subduction et ceintures métamorphiques doubles	203
14.2 Hypercollision et dômes migmatitiques dans la croûte continentale médiane – la chaîne hercynienne d'Europe occidentale	205
14.3 Le magmatisme infracrustal et les granulites tardives de moyenne pression de la croûte inférieure	215
14.4 La croûte inférieure des marges actives et arcs insulaires	219
14.5 Métamorphisme d'ultra-haute température (UHT)	220
Exercice	227
<b>Chapitre 15 • Métamorphisme de basse pression-haute température dans les zones d'extension</b>	<b>230</b>
15.1 Amincissement lithosphérique et déchirure crustale : le métamorphisme de la zone nord-pyrénéenne	230
15.2 Métamorphisme océanique et hydrothermalisme dans la lithosphère océanique et dans les ophiolites	235
Exercice	254
<b>Chapitre 16 • Les granulites et écloğites dans le manteau : magmatisme intra-mantellique et recyclage de la lithosphère océanique</b>	<b>257</b>
16.1 Mode de gisement des roches du manteau	257
16.2 Les xénolithes du plateau océanique des îles Kerguelen : magmatisme et métamorphisme intra-mantellique	258
16.3 Les écloğites du manteau supérieur : cristallisation à haute pression d'un magma basaltique ou témoins des océans engloutis dans le manteau ?	260
<b>Chapitre 17 • En guise de conclusion : évolution du métamorphisme dans le temps</b>	<b>263</b>
17.1 Un modèle simplifié d'évolution thermique d'une chaîne de montagnes	264
17.2 Évolution du métamorphisme au cours du temps	268