

MATERIALS DE BIOLOGIA I GEOLOGIA

CLASSIFICACIONS DE LES ROQUES IGNIES I METAMÒRFIQUES.

Autor: Montserrat Liesa i Torre-Marin



 Generalitat de Catalunya
Departament d'Ensenyament
Direcció General
d'Ordenació Educativa
Centre de Documentació
i Experimentació de Ciències

Pg. de la Vall d'Hebron, 64-70
08023 BARCELONA
Tel. 417.68.75/417.67.70

101 00

Nº 101

CLASSIFICACIONS DE LES ROQUES IGNIES I METAMORFIQUES

MONTSERRAT LIESA I TORRE-MARÍN

Departament de Geoquímica, Petrologia i Prosecció geològica.

Universitat de Barcelona

Barcelona, Març de 1989

101 01

CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES IGNEES

Criteris més emprats per a les diferents classificacions:

- Composició mineralògica
- Composició química
- Tipus de microestructura
- Condicions de jaciment
- Altres criteris

Composició mineralògica

Presència o absència de determinats minerals (minerals index).

Respecte al quars:

- roques subsaturades (minerals incompatibles amb quars)
- roques saturades (absència de quars i de minerals incompatibles amb quars)
- roques sobresaturades (presència de quars)

Composició química

Percentatge de SiO₂:

- roques àcides (100 - 66% SiO₂)
- roques intermèdies (66 - 45% SiO₂)
- roques bàsiques (45 - 20% SiO₂)
- roques ultrabàsiques (< 20% SiO₂)

Microstructurals

- Mida de gra absoluta
 - Roca fanerítica: tots els cristalls es distingeixen a ull nu, encara que no s'identifiquin.
 - Roca afanítica: no tots els cristalls es distingeixen a ull nu.
- Mida de gra relativa
 - gra fi: < 1mm
 - gra mig 1 - 5mm
 - gra gros 5 - 30mm
 - gra molt gros > 30mm
- Tipus més freqüents de microstructures
 - Textura granular: cristalls del mateix ordre de magnitud.
 - Textura porfirica: cristalls de diferent ordre de magnitud.

pissarra pigallada
fil.lita pigallada
esquist pigallat

Psamites o arenites: metaquarsites
 mida de gra fina a grollera
 metaarcoses (paragneiss)
 mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)
 metagrauvaques (paragneiss)
 mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Psefites, rudites o conglomerats: metaconglomerats
 mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Carbonats (calcàries i dolomies): marbres
 mida de gra fina a grollera

Roques margoses:

Afectades per metamorfisme regional:

mida de gra fina (<0.1 mm)	calcopissarres
mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)	calcofil.lites
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)	roques calcosilicatades
	amfibolites (segons la composició)
mida de gra grollera (>1 mm, homogènia a heterogènia.)	

Afectades per metamorfisme de contacte:

corniana calcosilicatada
(corniana amfibòlica)

Equivalents metamòrfics de les roques ignies

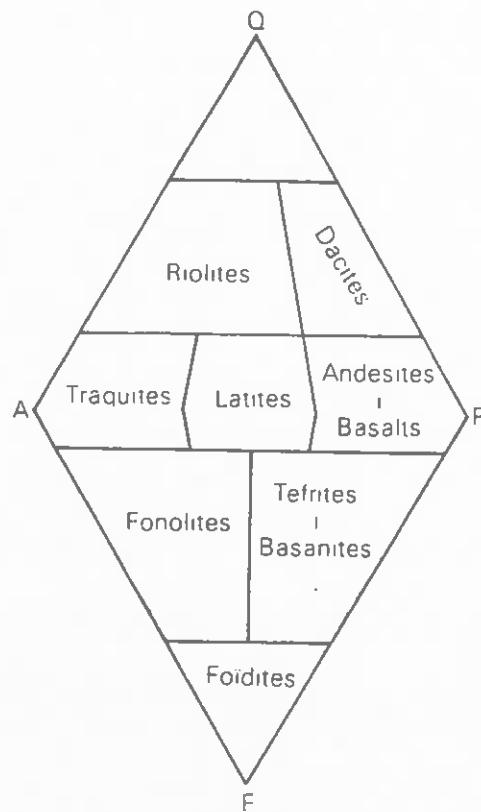
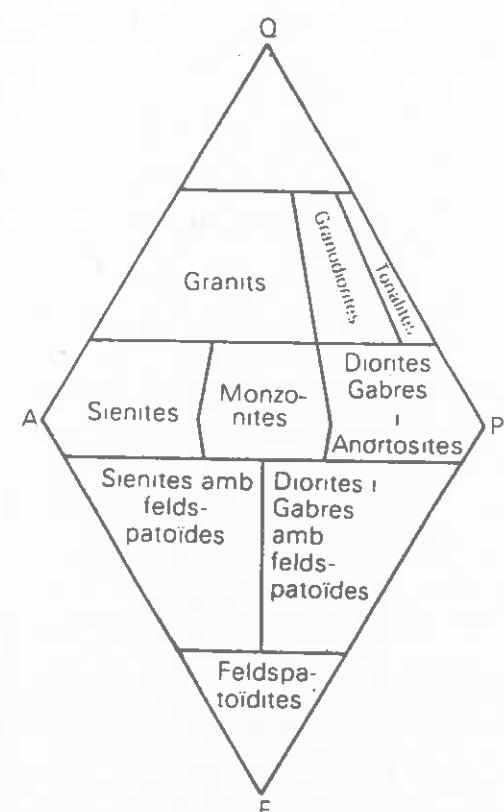
Aquestes roques es poden anomenar també ortoderivades. El prefix *orto-* seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple ortogneiss) s'utilitza per a designar l'origen igni de la roca considerada.

Roques ignies àcides: ortogneiss
 mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Roques ignies bàsiques: metabasites

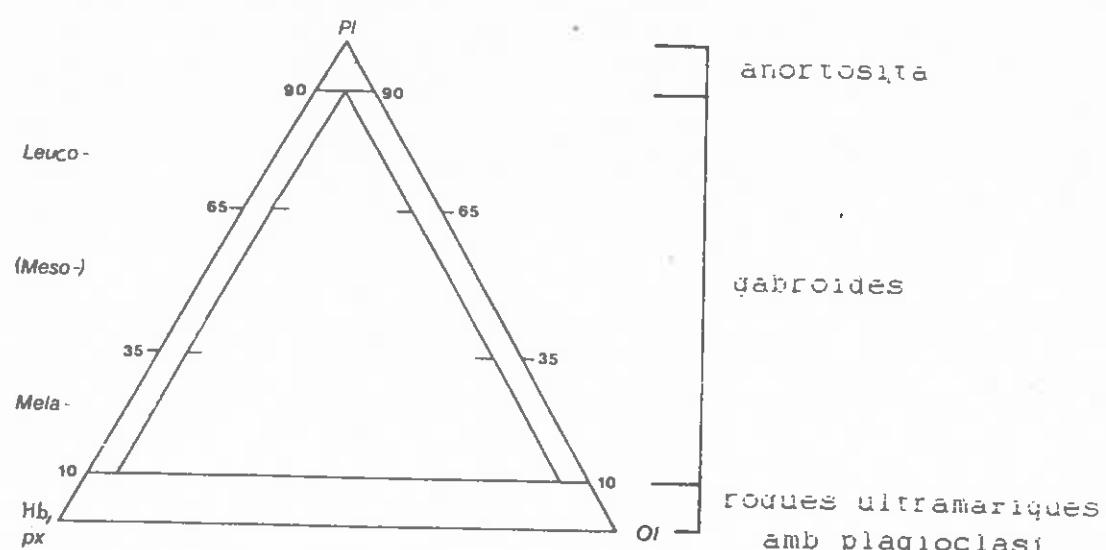
* Procés regional d'alta temperatura

mida de gra fina (<0.1 mm)	esquistos verds
mida de gra mitjana a grollera (>0.1 mm, homogènia)	amfibolites
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)	gneiss amfibòlic

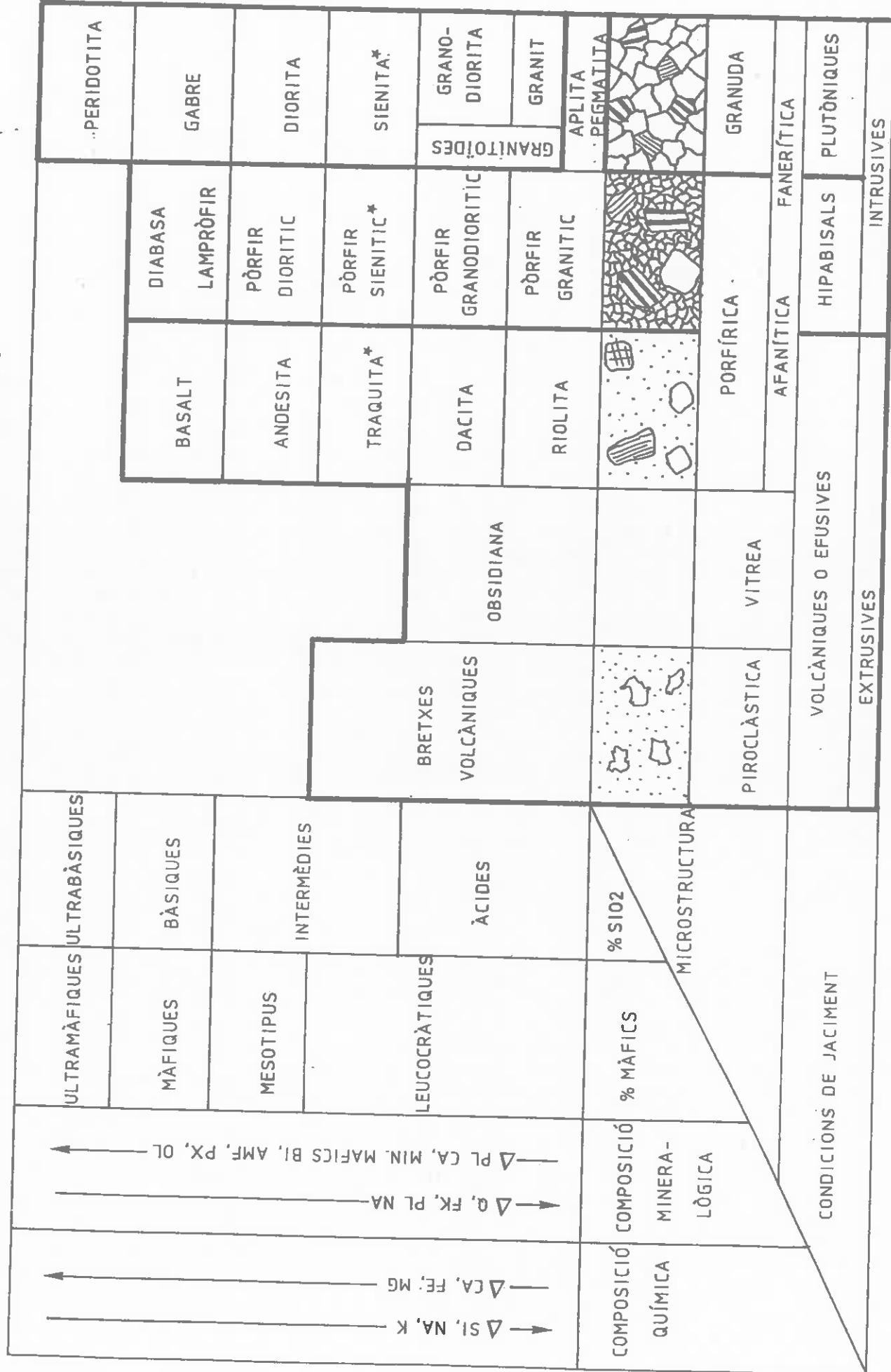
ROQUES VOLCANIQUESROQUES PLUTONIQUES**Roques gabroiques**

Per a roques plutòniques

P. Plagiòclasi
 Px, Hb. Piroxè, Hornblendà
 Ol. Olivina



CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES IGNIES



* - Así, a M. Liesa, 1989

NOMENCLATURA I CLASSIFICACIO DE LES ROQUES METAMÒRFIQUES

Les característiques principals de les roques metamòrfiques són la seva mineralogia i microestructura. Aquestes característiques estan condicionades per la mineralogia i microestructura de la roca primària de la qual provenen (ignia, sedimentària o metamòrfica) així com del caràcter del metamorfisme (tèrmic, dinàmic...). Amb la intervenció de tantes variables i de diferent natura, la classificació de les roques metamòrfiques esdevé complexa, ja que no es pot sistematitzar. En aquest cas s'hauria de parlar més pròpiament de nomenclatura de les roques metamòrfiques, en la qual poden haver-hi roques no classificades i, al contrari, solapament de termes.

Donada la dependència de les roques metamòrfiques respecte de la roca ignia o sedimentària de la qual provenen, la classificació més completa serà aquella que parteixi de les roques primàries. Aquesta divisió genètica pot resultar, en ocasions, poc còmoda d'utilitzar, donat que presenta molts noms. Atenent a aquest criteri Williams et al., 1957; Semenenko, 1967 i Hejtman, 1962, 1977) han proposat la classificació que s'exposa tot seguit, lleugerament modificada i simplificada:

Equivalents metamòrfics de les roques sedimentàries

Aquestes roques es poden anomenar també paraderivades. El prefix para- seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple paragneiss) s'utilitza per a designar l'origen sedimentari de la roca considerada.

Pelites o lutites:

Metapelites

Afectades per metamorfisme regional:

mida de gra fina (<0.1 mm)	pissarra
mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)	fil.lita
mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)	esquist
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)	gneiss pelític

Afectades per metamorfisme de contacte:

corniana pelítica o cornubianita (ang: hornfels)

Si la roca havia sofert prèviament un metamorfisme regional i encara conserva característiques microstructurals d'aquest procés, s'utilitzen els termes del metamorfisme regional seguits de l'adjectiu pigallat (cast: moteado).

Condicions de jaciment

- Intrusives Plutòniques
 Hipabissals
- Extrusives o Volcàniques

Altres criteris

Index de color: Presència de minerals fèlsics o clars (quars, feldspats i feldspatoïdes) o de minerals màfics o foscos (biotita, amfíbols, piroxens, olivina i minerals opacs). Escala de 1 a 100% de minerals màfics.

- roques leucocràtiques $M < 30\%$
- roques del mesotípus $30 < M < 60\%$
- roques màfiques $60 < M < 90\%$
- roques ultramàfiques $M > 90\%$

CLASSIFICACIO RECOMANADA PER LA IUGS (INTERNATIONAL UNION OF GEOSCIENCES)

CLASSIFICACIO DE STRECKEISEN

- STRECKEISEN, A. (1973). Geotimes, 18, 26 - 30.
 STRECKEISEN, A. (1976). Earth Sci. Rev. 12, 1 - 33
 STRECKEISEN, A. (1979). Geology, 7, 331 - 335
 STRECKEISEN, A. (1980). Geol. Runds., 69, 194 - 207

Basada directament en la mineralogia i condicions de jaciment de les roques ígrees i indirectament en llurs criteris microestructurals i composició química.

Classificació triangular.

Vèrtexs dels triangles, 100% del mineral considerat:

ROQUES PLUTÒNIQUES I VOLCANIQUES

Màfics < 90%

Triangle QAPF

Per a roques plutòniques i volcàniques
 Basat en la incompatibilitat Q - F (quars + feldspatoïdes = feldspats)

- Q. quars
- A. Feldspat alcalí
- P. Plagiòclasi
- F. Feldspatoïdes

granulites bàsiques
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

* Procés regional d'alta pressió

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)	metabasites amb zeolita
	esquistos blaus
mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)	eclogites
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)	

Roques ignies ultrabàsiques:

No formen sèries de metamorfisme prògrad, noms diversos en funció de diferents composicions de les roques.

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)	talc
	serpentinites
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)	esquistos clorítics
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)	gneiss ultramàfic

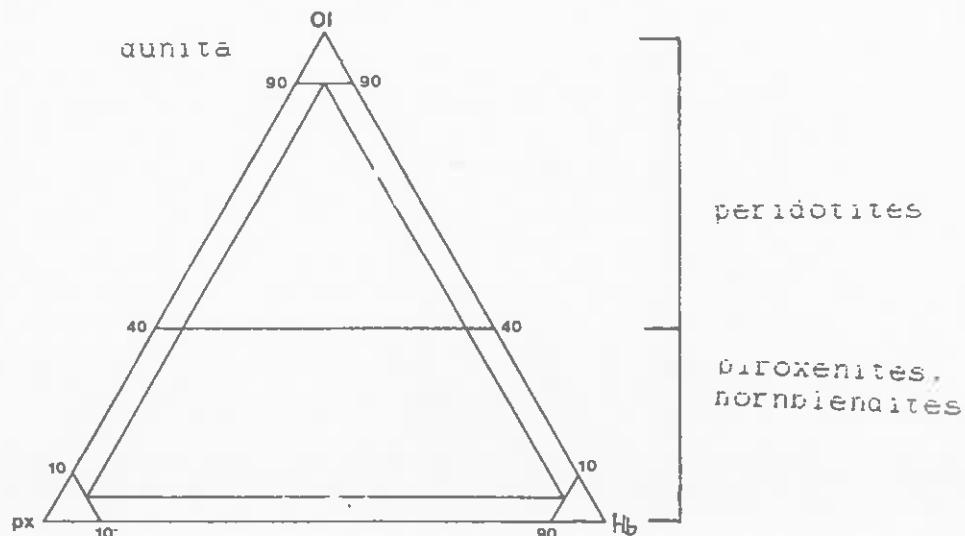
Les roques afectades per metamorfisme dinàmic reben una nomenclatura específica, referida a aquesta característica, independent de la composició de la roca. Si la roca presenta una microestructura no foliada s'anomena cataclasita; si, pel contrari, és foliada s'anomena milonita. Aquests termes es poden utilitzar com adjetius si interessa resaltar la naturalesa de la roca original que ha sofert el procés milonític o cataclàstic. Per exemple esquist milonític, gneiss cataclàstic.

Màfics > 90%

Roques ultramàfiques

Per a roques plutòniques

- Ol. Olivina
- Px. Piroxè
- Hb. Hornblenda



ROQUES HIPABISSALS

Classificació basada en els equivalents plutònics

Roques leucocràtiques

- Textura porfirica:
pòrfir + tipus de roca, segons el triangle QAPF (ex. pòrfir granític, pòrfir granodiorític...)
- Textura granular:
micro + tipus de roca, segons el triangle QAPF (ex. microgranit, microgranodiorita...)
- Nomenclatures específiques:
composició quars - feldspàtica:
aplita: granular de gra fi
pegmatita: granular de gra gruixut

Roques màfiques

- Nomenclatures específiques:
diabases: equivalents composicionals dels gabroïdes
lampròfirs: roques melanòcrates en dics de composicions variables (biotita, piroxè o amfíbol en fenocristalls)

PROCES	ROCA ORIGINARIA MIDA GRA	ROQUES SEDIMENTARIES				ROQUES IGNIES				
		PELITES	QUARSITES ROQUES Q - F	PURS	CARBONATS IMPURS (marques)	ACIDES	BASIQUES	Met. alta T	Met. alta P	ULTRABASIQUES
gra fi 0.1 mm	PISSARRA				CALCOPISSARRA		ESQUIT VERD	METABASITA	TALC	SERPENTINA
gra mig 0.1 - 1 mm	FIL.LITA	QUARSITA GNEISS	MARBRE		CALCOFIL.LITA		amb	ZEOLITA		
gra groller 1 mm homogeni	ESQUIT				ROCA CALCOSILICA- TADA (R. AMFIBO- LICA)		GNEISS	AMFIBOLITA		GNEISS
gra groller 1 mm heterogeni	GNEISS							GNEISS	ECLOGITA	ULTRAMAFIC
M. REGIONAL										
CLASSIFICACIO DE LES ROQUES METAMORFIQUES										
CONTACTE										
gra fi 0.1 mm	PISSARRA PIGALLADA	QUARSITA CORNIANA Q - F			CALCOPISSARRA					
gra mig 0.1 - 1 mm	FIL.LITA PIGALLADA				CALCOFIL.LITA					
gra groller 1 mm heterogeni	(ESQUIT PIGALLAT) CORNUBIANITA				CORNIANA CALCOSILICATADA (C. AMFIBOLICA)					
	Q-filosil. (and,sil,dist, cd, est, fk)	Quars	Calcita. Dolomita	Ca, Do, filosil. Di, Gr, Wo	Pl, Amf, Ep Pl, Gt, Px	Amf blaus,	Serp, Talc	Amf Mg		

→ Condicions metamorfiques

→ Condicions metamorfiques

NOMENCLATURA I CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES METAMÒRFIQUES

Les característiques principals de les roques metamòrfiques són la seva mineralogia i microestructura. Aquestes característiques estan condicionades per la mineralogia i microestructura de la roca primària de la qual provenen (ignia, sedimentària o metamòrfica) així com del caràcter del metamorfisme (tèrmic, dinàmic...). Amb la intervenció de tantes variables i de diferent natura, la classificació de les roques metamòrfiques esdevé complexa, ja que no es pot sistematitzar. En aquest cas s'hauria de parlar més pròpiament de nomenclatura de les roques metamòrfiques, en la qual poden haver-hi roques no classificades i, al contrari, solapament de termes.

Donada la dependència de les roques metamòrfiques respecte de la roca ignia o sedimentària de la qual provenen, la classificació més completa serà aquella que parteixi de les roques primàries. Aquesta divisió genètica pot resultar, en ocasions, poc còmoda d'utilitzar, donat que presenta molts noms. Atenent a aquest criteri Williams et al., 1957; Semenenko, 1967 i Hejtman, 1962, 1977) han proposat la següent classificació, la qual ha estat lleugerament modificada i simplificada. A més, s'hi afegeix el tipus de textura, ja que en alguns casos aquesta dóna una informació definitiva del procés que ha format la roca. Aquest fet és sobretot evident en les metapelites.

Equivalents metamòrfics de les roques sedimentàries

Aquestes roques es poden anomenar també paraderivades. El prefix para- seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple paragneiss) s'utilitza per a designar l'origen sedimentari de la roca considerada.

Pelites o lutites:

Metapelites

Afectades per metamorfisme regional:

- textura foliada (< 1mm)
- textura esquistosa (>1 mm)

- pissarra
- mida de gra fina (<0.1 mm)
- fil.lita
- mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)
- esquist
- mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)
- gneiss pelític
- mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Afectades per metamorfisme de contacte:

- textura granoblàstica

- corniana pelítica o cornubianita (ang: hornfels)

Si la roca havia sofert prèviament un metamorfisme regional i encara conserva característiques microestructurals d'aquest procés, s'utilitzen els termes del metamorfisme regional seguits de l'adjectiu pigallat (cast: moteado).

pissarra pigallada
fil.lita pigallada
esquist pigallat

Textura més o menys foliada o granoblàstica en funció de l'hàbit dels minerals i del procés metamòrfic sofert.

Afectades per metamorfisme regional o contacte

Psefites o arenites:

metaquarsites
mida de gra fina a grollera

metaarcoses (paragneiss)
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

metagrauvaques (paragneiss)
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Psamites, rudites o conglomerats:

metaconglomerats
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Carbonats (calcàries i dolomies):

marbres
mida de gra fina a grollera

Roques margoses:

Afectades per metamorfisme regional:

textura foliada (<1 mm)
textura bandada (>1 mm)

calcopissarres
mida de gra fina (<0.1 mm)

calcofil.lites
mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)

roques calcosilicatades
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

amfibolites (composicions riques en Fe-Mg)
mida de gra grollera (>1 mm), homogènia a
heterogènia).

Afectades per metamorfisme de contacte:

corniana calcosilicatada
(corniana amfibòlica)

Equivalents metamòrfics de les roques ignies

Aquestes roques es poden anomenar també **ortoderivades**. El prefix **ortho-** seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple ortogneiss) s'utilitza per a designar l'origen igni de la roca considerada.

Només són afectades pel metamorfisme regional. No es considera el metamorfisme de contacte, ja que aquest té lloc a temperatura inferior a la de formació de les roques ignies i, per tant, no sol modificar la seva mineralogia.

textura foliada

Roques ignies àcides:

ortogneiss
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Roques ignies bàsiques:

metabasites

Classificació segons el tipus de metamorfisme:

* Procés regional d'alta temperatura

esquistos verds
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)
amfibolites
mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)
gneiss amfibòlic
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)
granulites bàsiques
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

* Procés regional d'alta pressió

metabasites amb zeolita
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)
esquistos blaus
mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)
eclogites
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Roques ignies ultrabàsiques:

No formen sèries de metamorfisme prògrad, noms diversos en funció de diferents composicions de les roques.

talc
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)
serpentinites
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)
esquistos clorítics
mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)
gneiss ultramàfic
mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Les roques afectades per metamorfisme dinàmic reben una nomenclatura específica, referida a aquesta característica, independent de la composició de la roca. Si la roca presenta una microestructura no foliada s'anomena cataclasita; si, pel contrari, és foliada s'anomena milonita. Aquests termes es poden utilitzar com adjectius si interessa resaltar la naturalesa de la roca original que ha sofert el procés milonític o cataclàstic. Per exemple esquist milonític, gneiss cataclàstic.

BIBLIOGRAFIA

- ** BARD, J.P., 1979. Microtexture des roches magmatiques et métamorphiques. Masson, Paris. 192 pp.
- ** BEST, M.G., 1982. Igneous and metamorphic petrology. W. H. Freeman and Co., New York, 630 pp.
- ** D'AMICO, C., INNOCENTI, F. & SASSI, F. P., 1987. Magmatismo e metamorfismo. Utet. Scienze della Terra. 536 pp.
- * FRY, N., 1984. The field description of metamorphic rocks. Geol. Soc. London, Handbook series. 110 pp.
- * GILLEN, C., 1982. Metamorphic Geology: An introduction to tectonic and metamorphic processes. G. Allen & Unwin, London. 144 pp.
- * INGLES, M. MARTI, J. PALAU, J., 1986. Les roques. Introducció a la Petrologia. Ketres editora. Collecció Ventall, 7.
- ** MASON, R., 1978. Petrology of the metamorphic rocks. G. Allen & Unwin, London, 254 pp.
- ** MIYASHIRO, A., 1973. Metamorphism and metamorphic belts. G. Allen & Unwin, 492 pp.
- *** OXBURGH, E.R., YARDLEY, B.W.D. & ENGLAND, P.C., eds. 1987. Tectonic settings of regional metamorphism. Phil. Trans. R. Soc. London, 1-276.
- *** POWELL, R., 1978. Equilibrium thermodynamics in petrology. Harper & Row, Publishers, London, 284 pp.
- ** SPRY, A. 1969. Metamorphic Textures. Pergamon press, Oxford.
- ** TURNER, F.J. & VERHOOGEN, J., 1951. Igneous and metamorphic petrology. McGraw-Hill Book Company, Inc., New York, 694 pp.
- ** VERNON, R.H. 1976. Metamorphic processes. Reactions and microstructure developement. G. Allen & Unwin, 247 pp.
- ** WINKLER, M.G.F., 1967. Petrogenesis of metamorphic rocks. Springer-Verlag. New York. 2a ed., 348 pp.
- *** WOOD, B.J. & FRASER, D.G., 1977. Elementary thermodynamics for geologists. Oxford University Press, Oxford, 303 pp.
- ** YARDLEY, B.W.D., 1989. An introduction to metamorphic petrology. Longman Earth Science Series. London, 248 pp.

EL RENOVAMENT MINERALÒGIC I MICROSTRUCTURAL DE LES ROQUES METAMÒRFIQUES

Montserrat Liesa

El metamorfisme és un canvi mineralògic i microstructural d'una roca en estat sòlid, produït perquè les condicions pressió - temperatura a les què se sotmet durant el procés metamòrfic són diferents a aquelles a les quals es va formar. La roca originària pot ésser una roca ignea, sedimentària o una altra roca metamòrfica. El metamorfisme, a més de l'estadi final estudia els passos intermedis (fig. 1).

L'objectiu de l'estudi de les roques metamòrfiques és conèixer l'evolució que ha sofert la roca i la seva relació amb el procés que l'ha format.

Els límits del metamorfisme se situen entre la diagènesi (roca sedimentària) i la fússió parcial de la roca (roca ignea) (fig. 2).

La roca resultant d'un procés metamòrfic depèn de:

-Roca originària:

Natura, composició, microestructura primària

-Metamorfisme:

Trajectòria del metamorfisme dintre del camp P-T (fig. 1).

Presència o absència de fluids (CO_2 i H_2O essencialment)

Procés metamòrfic que l'ha format a escala regional:

Procés eminentment tèrmic (ΔT)

Procés eminentment dinàmic (pressió d'esforços tectònics)

Procés dinamo-tèrmic (pressió d'esforços tectònics actuant a profunditat i a una temperatura dintre del camp del metamorfisme).

Influència de la temperatura.

Facilita les reaccions metamòrfiques.

D'on surt el calor (fig. 3):

- del mantell

- desintegració d'isòtops radiactius

Aports locals de calor:

- magma

El flux de calor cedit per les roques a la superfície terrestre és causat directament per la incidència dels dos primers factors (fig. 4):

- normal a les zones internes de les plaques (lleugerament superior a les continentals que a les oceàniques a causa de la major abundància d'isòtops radiactius)
- inferior al normal a les zones de subducció
- superior al normal a les dorsals oceàniques.

Influència de la pressió

Hi ha diversos tipus de pressió que s'exerceixen sobre les roques:

Pressió litostàtica

Pressió produïda pel pes de la columna de roques que té al damunt. Es isòtropa, no produceix deformació a les roques. Tendeix a cohesionar la roca (fig. 5).

Pressió d'esforços tectònics

Pressió més intensa en un sentit que en els altres. Es anisòtropa i és responsable de la deformació de les roques.

Pressió de fluids

Exercida pels fluids intersticials de la roca. Si la pressió de fluids és superior a la litostàtica els fluids tendeixen a formar esquerdes i escapar-se. Si és igual o inferior romanen dintre de la roca (fig. 5).

La interacció, durant un temps prolongat, dels factors temperatura i dels diversos tipus de pressió es manifesta en un desequilibri de la mineralogia i de la microestructura original de la roca i en una adaptació a les noves condicions P-T. Per tal de restablir-se l'equilibri es forma una nova mineralogia i una nova microestructura, estable a les noves condicions.

Canvis soferts per les roques metamòrfiques

Canvi microstructural

Control de la temperatura:

Temperatura

Un increment de temperatura provoca la cristal.lització - recristal.lització dels grans. Facilita la nucleació i creixement dels grans.

Es formen microstructures tèrmiques (fig. 6a).

Per exemple una aurèola de metamorfisme de contacte (fig. 6b).

Control de la pressió esforços tectònics:

Afavoreix el trencament i la disminució de la mida de gra

Microstructures dinàmiques (fig. 7a,b).

Per exemple una bretxa de falla (fig. 7a) o una milonita (fig. 7b).

Control mixt Temperatura + Pressió d'esforços tectònics + Pressió litostàtica

Cristal.lització - recristal.lització dels grans controlada per la deformació (fig. 8a, b, c).

Microstructures dinamo-tèrmiques (fig. 8a).

Les microstructures dinamo-tèrmiques són les més comunes. En general es produceix un increment de la mida de gra, aparellat amb l'increment del metamorfisme (fig. 8b, c)

Exemple:
 pissarra → fil.lita → esquist → gneiss
 (<0.1mm 0.1-1mm >1mm >1mm)
 (homogènia heterogènia)

Certs tipus de roques preserven la microestructura formada durant els estadis de deformació anteriors d'un procés metamòrfic. Aquestes microstructures permeten conèixer la història deformativa i de cristal·lització de minerals de la roca (fig. 9).

Canvi mineralògic

L'efecte de la temperatura + pressió d'esforços tectònics + pressió litostàtica produeix reaccions químiques.

Hi ha diversos tipus de reaccions:

- reaccions sòlid - fluid
 - reaccions sòlid - sòlid

Reaccions sòlid - fluid

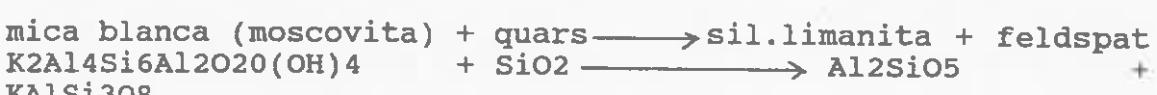
Les més importants són les reaccions de deshidratació i les de descarbonatació.

Es produeixen per un increment en el metamorfisme
Els minerals es deshidraten o descarbonatitzen progressivament

Exemples (figs. 10-13):

Exemples (figs. 10, 11): minerals argila—amica blanca — feldspat potassique

$$\text{montmorillonita} + \text{albita} \longrightarrow \text{mica blanca} + \text{H}_2\text{O}$$



potàssic + H₂O



potassic + H₂O



Reaccions sòlid - sòlid

Hi ha diverses tipus

En general amb un increment de temperatura es formen minerals amb volum molar alt (xarxa cristal·lina més espaiada) i entropia alta. Un increment de pressió afavoreix

la formació de minerals amb volum molar baix (xarxa cristal·lina més densa).

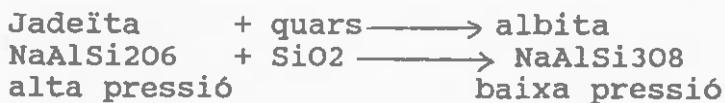
Exemples (fig. 12):

canvi polimorf dels aluminosilicats (Al_2SiO_5)

distena: volum molar baix, estable a alta P

andalusita: volum molar mig, estable a baixa P-T

sil·limanita: volum molar alt, entropia alta, estable a alta T

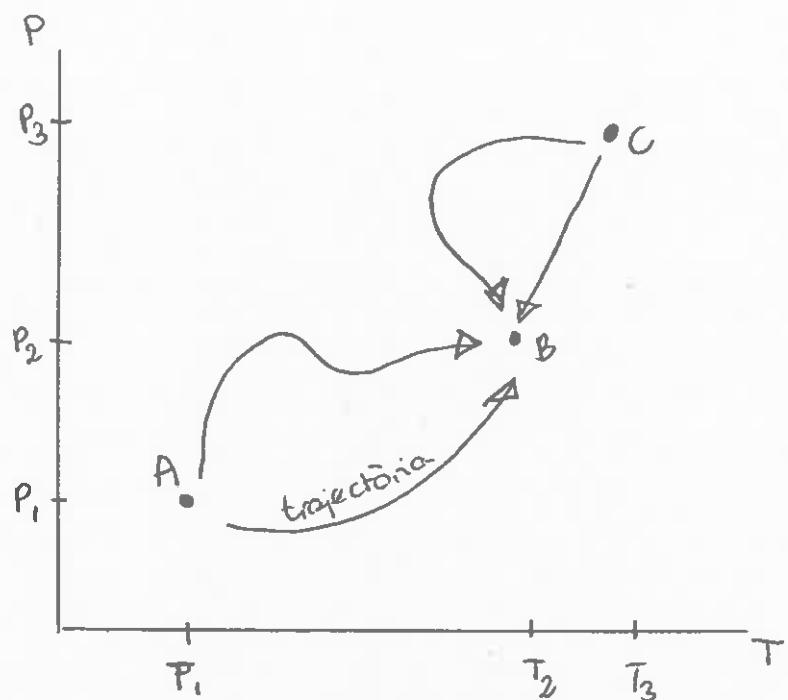


Les associacions minerals més característiques s'han determinat experimentalment per tal de saber a quines temperatures i pressions tenen lloc les reaccions. Per exemple figs. 10, 11 i 12. L'estudi de les associacions minerals permet la reconstrucció de les condicions P-T del darrer estadi, en general de l'estadi de màxima P-T o clímax metamòrfic.

Conclusions

A partir de les microstructures de la roca i les associacions mineralògiques es pot determinar

- el tipus de metamorfisme que ha format la roca
 - tèrmic
 - dinàmic
 - dinamo-tèrmic
- la història metamòrfica deformacional de la roca
 - diverses fases de deformació enregistrades
- màximes condicions P-T
 - associació mineralògica o paragènesi del clímax metamòrfic
- context geodinàmic on s'ha format, dintre del marc de la tectònica de plaques (fig. 12, 13):
 - metamorfisme d'alta P/baixa T \Rightarrow zona compressiva
 - metamorfisme de P intermèdia zona compressiva (a la vora del continent)
 - metamorfisme d'alta T/baixa P \Rightarrow zona distensiva



A: r. sedimentaria
B: r. metamorfica
C: r. ignea

Fig 1

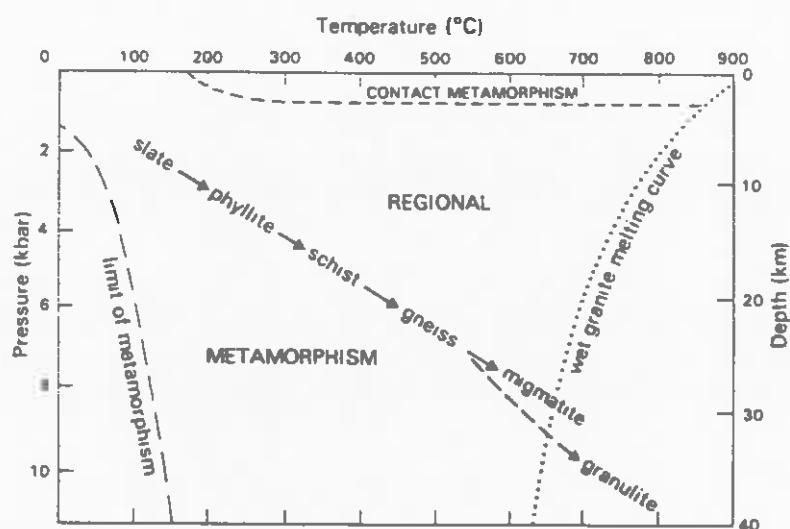


Figure 2 Pressure-temperature diagram on which are located the positions where conditions are suitable to produce slate, etc. from pelitic sediments.

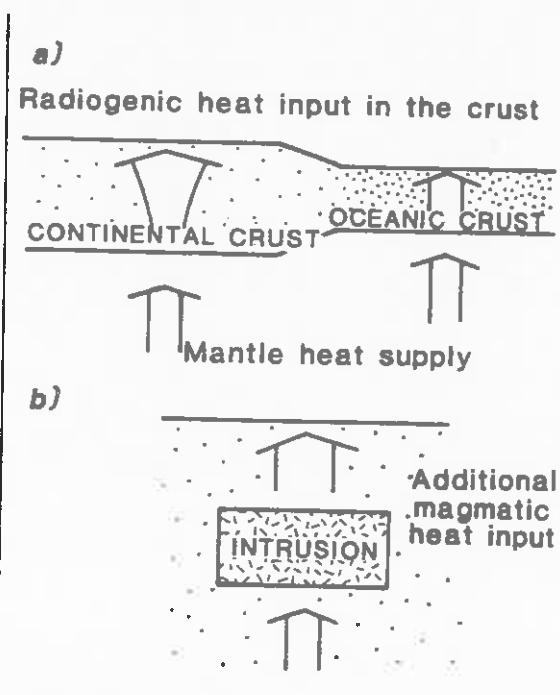
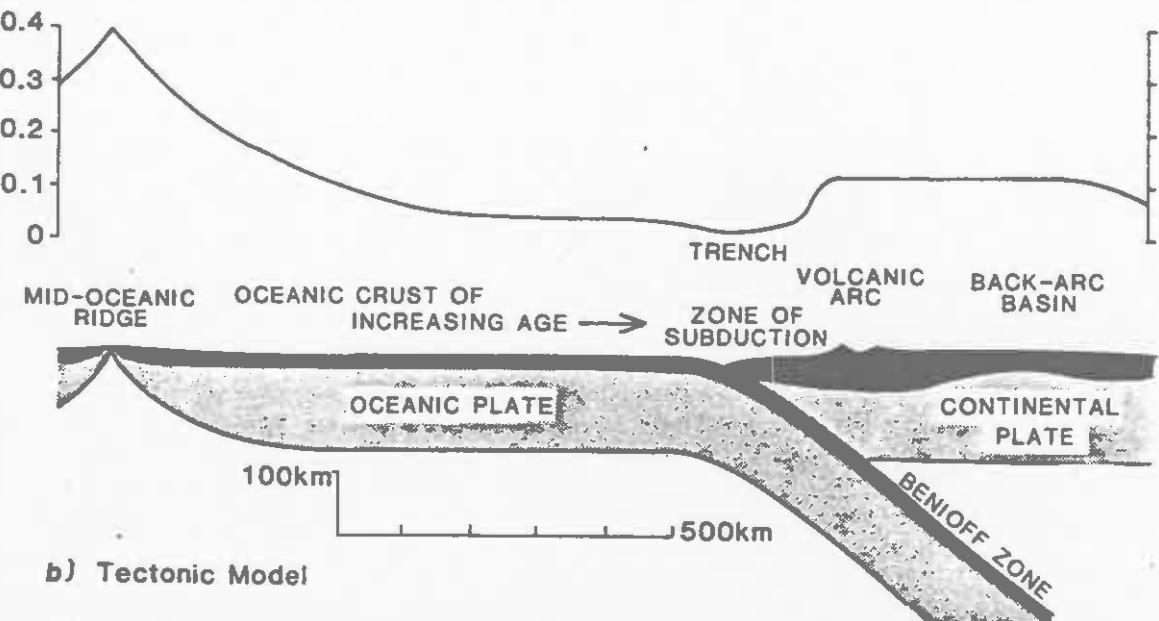


Fig. 3

a) Surface Heat Flow in W/m^2



b) Tectonic Model

Fig. 4 Variation in the surface heat flow measured at different parts of the earth (a) shown in relation to plate tectonic setting (b). Compiled from Oxburgh (1974).

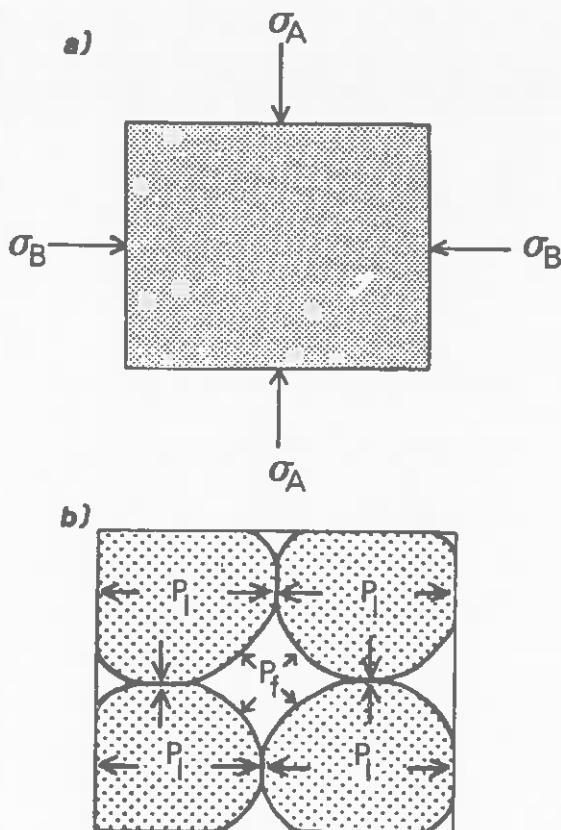
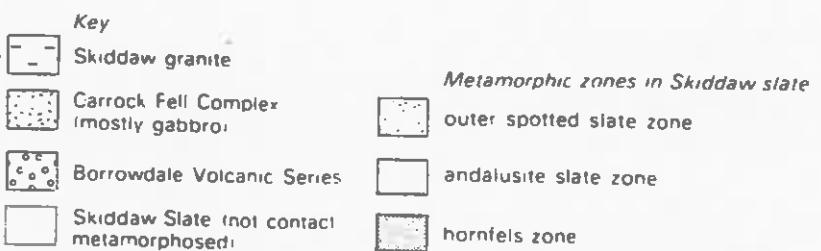
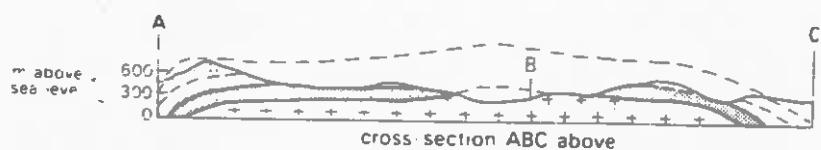
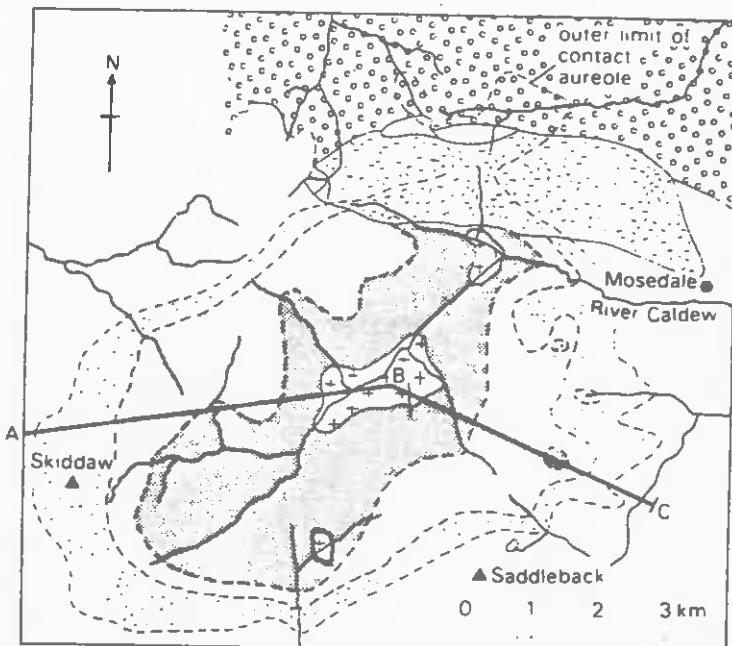
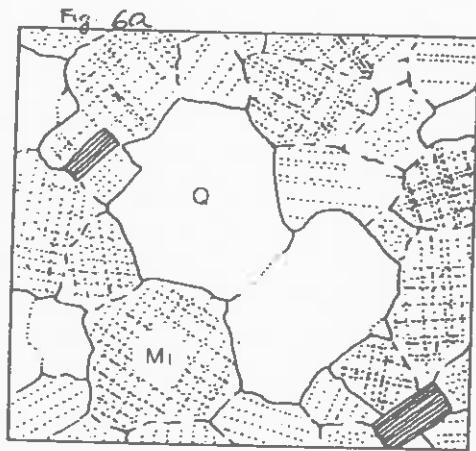


Fig 5



Skiddaw aureole, Lake District. Fig 6b

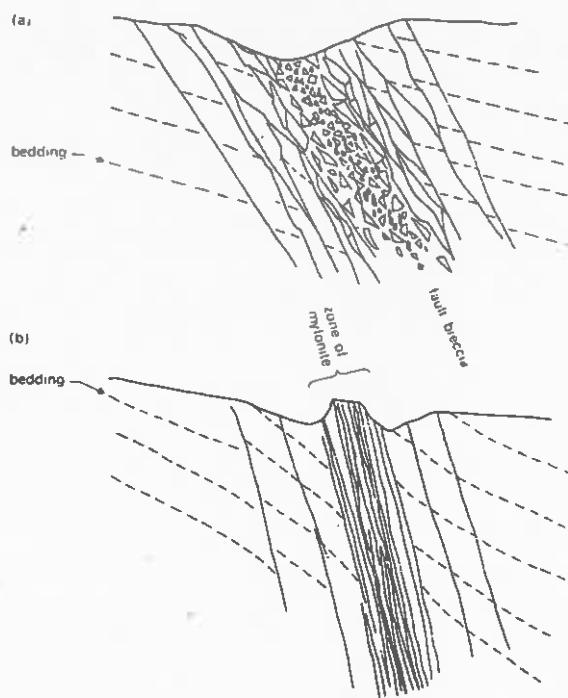


Figure 7 Cross sections through fault zones in massive rocks. (a) Fault zone with fault breccia, formed at shallow level in the Earth's crust. (b) Fault zone with mylonite, formed at deeper level.

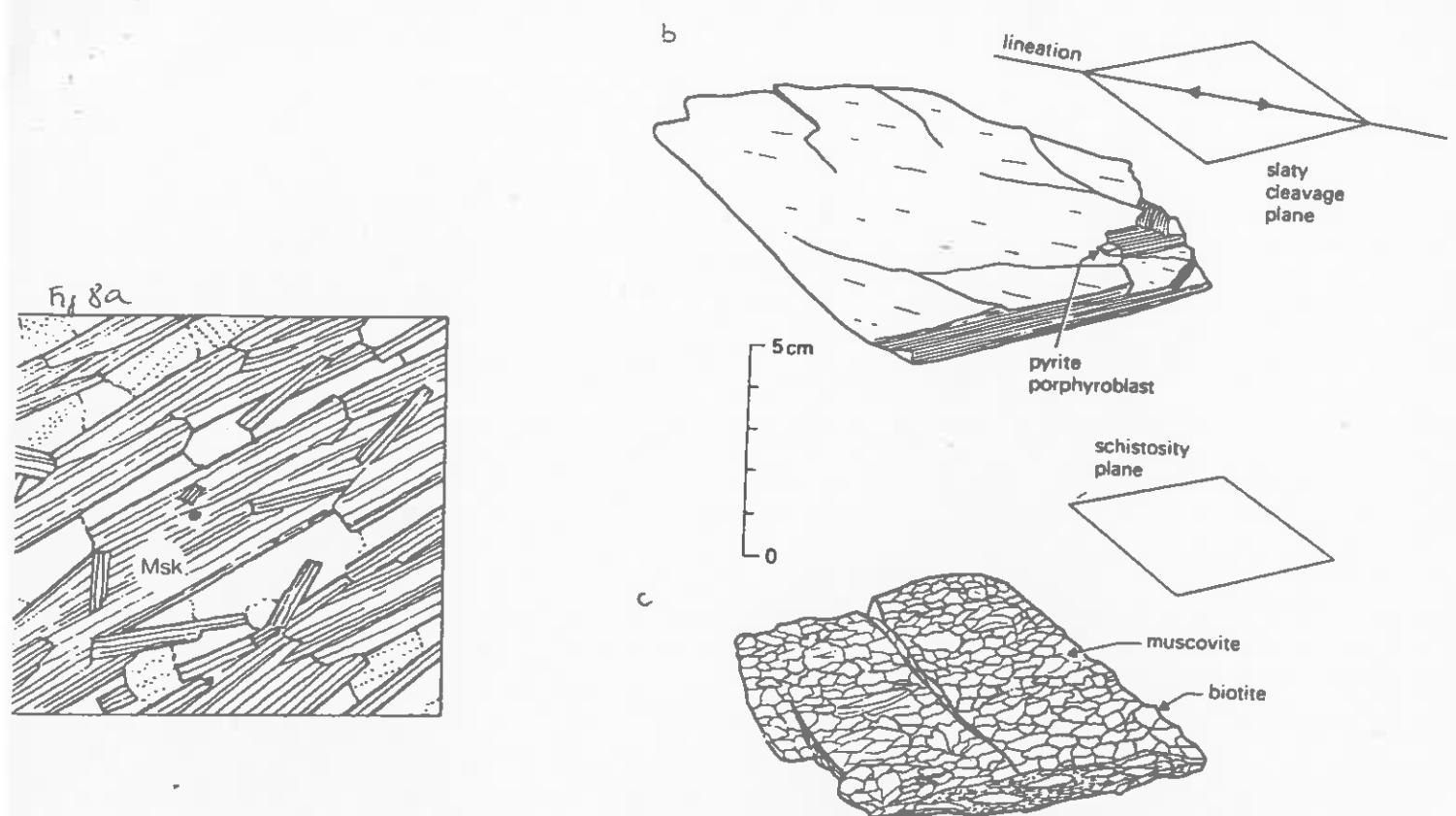


Figure 8 Sketches of hand-specimens of (b) slate and (c) schist to illustrate the more regular cleavage direction in slate. Individual muscovite and biotite flakes indicated in schist. Slate specimen from Ballachulish, Argyll; schist from Loch Stack, Sutherland.

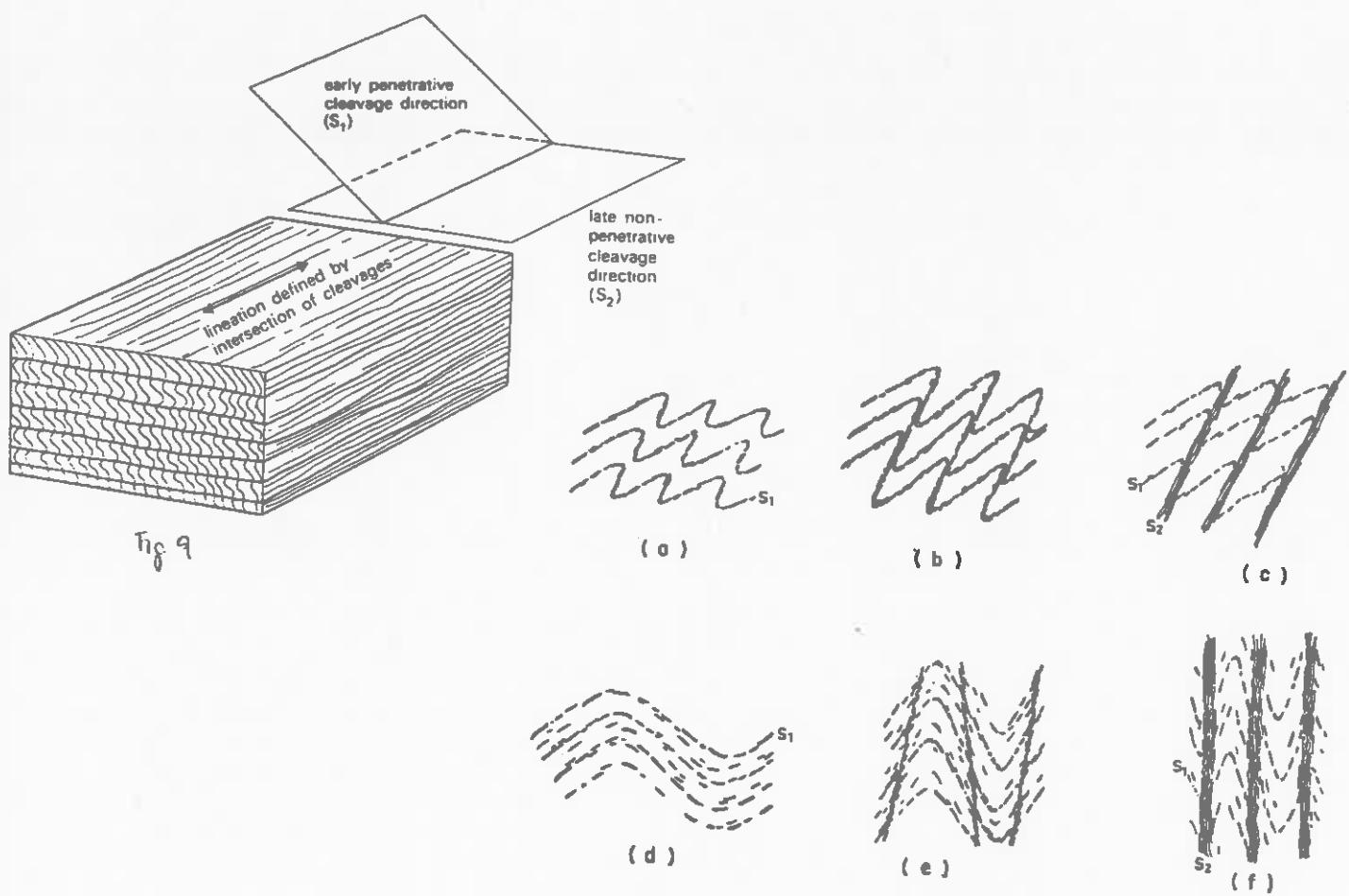


FIG. 9 Two foliations. Development of a second planar foliation S_2 during the deformation of the first foliation S_1 . (a), (b) and (c) successive stages in asymmetrical folding. (d), (e) and (f) successive stages in symmetrical folding

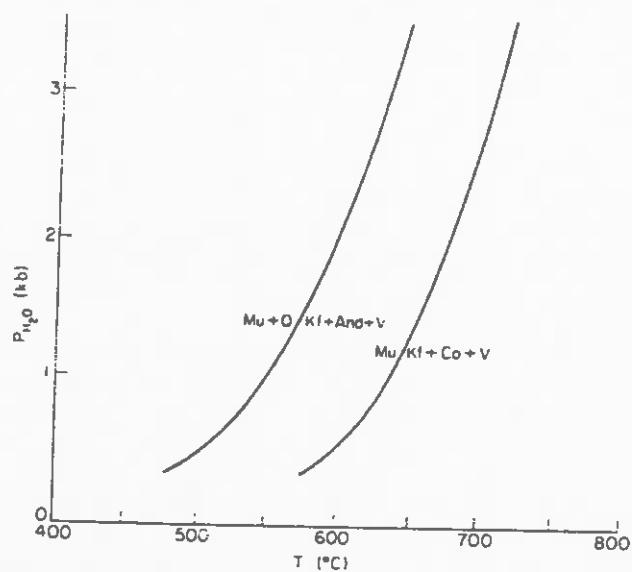


Fig. 10 P_{H_2O} - T curves showing the upper stability limits of (muscovite + quartz) and muscovite. After Evans (1965), *Amer. J. Science*, 263, pp. 655, 660.
And = andalusite; Co = corundum; Kf = K-feldspar; Mu = muscovite; Q = quartz; V = water vapour.

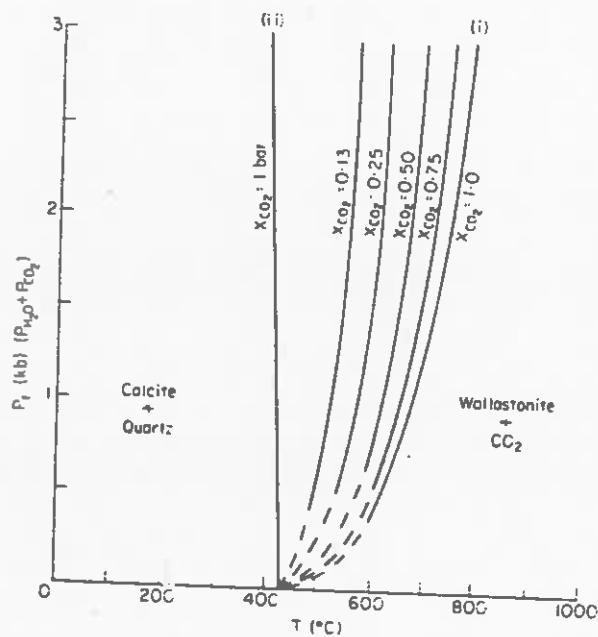


Fig. 11 Curves of univariant equilibrium for the reaction: calcite + quartz \rightleftharpoons wollastonite + CO_2 as functions of P_f ($= P_{H_2O} + P_{CO_2}$) for various compositions of the fluid phase (expressed as X_{CO_2}). After Winkler, p. 35."

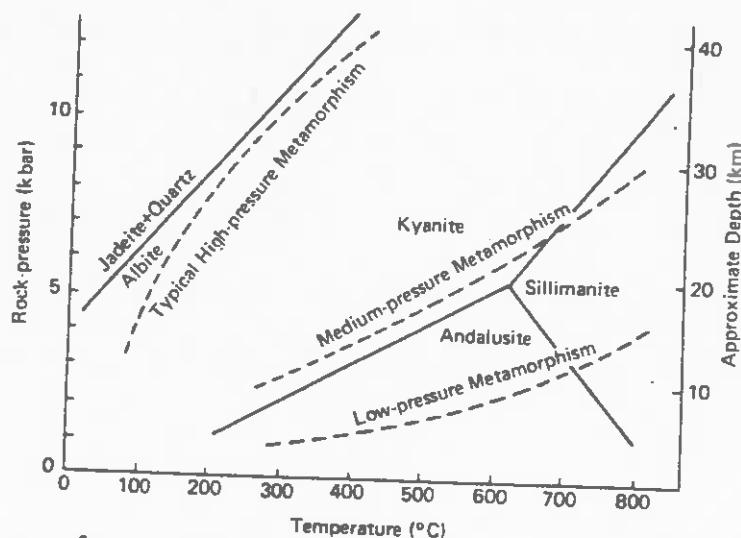


Fig. 12 Classification of metamorphic facies series in relation to the stability fields of Al_2SiO_5 minerals and jadeite.

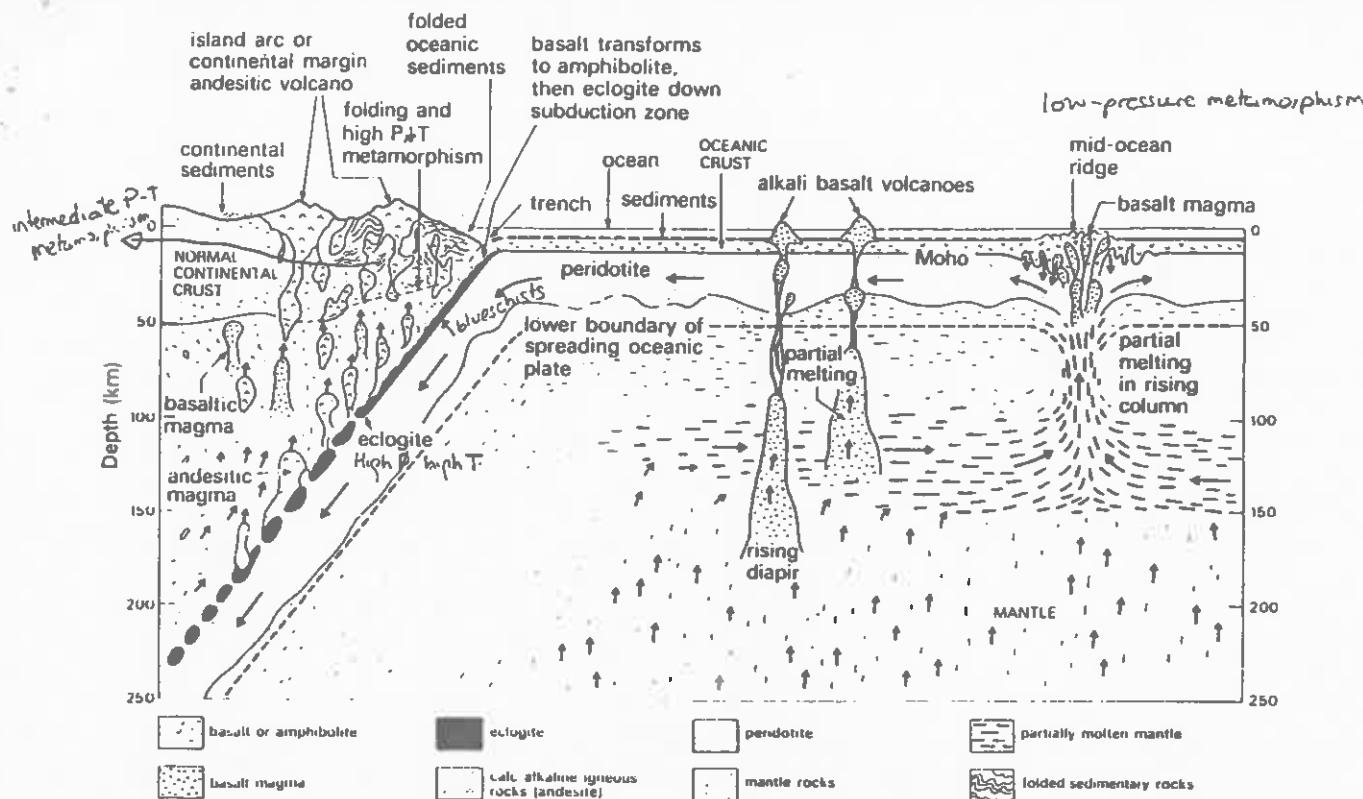


Figure 13 Tectonic plate margins: schematic section through a mid-oceanic ridge (constructive margin) and a subduction zone (destructive).

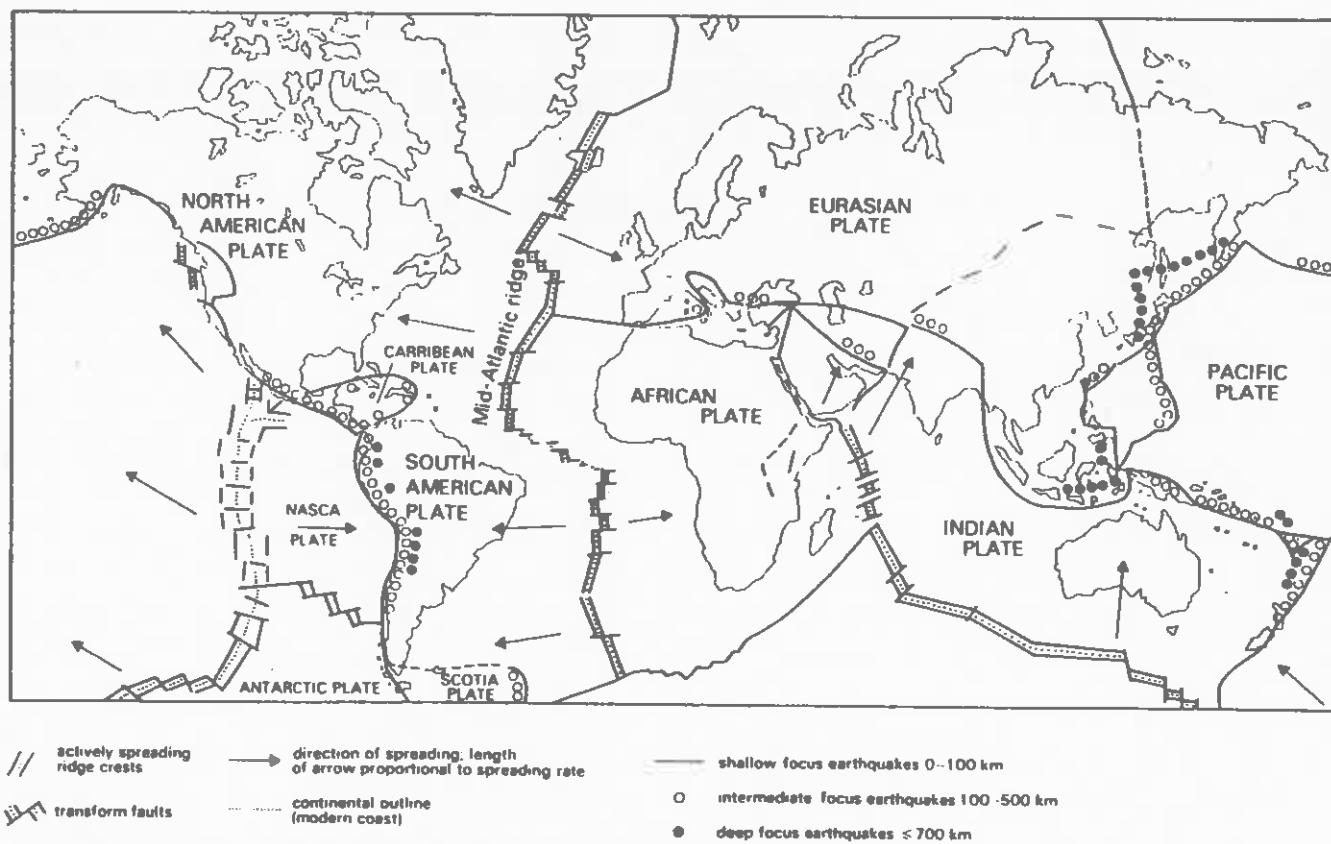


Figure 13 Lithospheric plates, showing features at plate boundaries. Crustal plates are bounded by active ridge crests, transform faults, trench systems and zones of compression (young fold mountain belts). Spreading rates: ~1 cm y⁻¹ at Iceland, ~9 cm y⁻¹ in equatorial Pacific Ocean.

PROCES	ROCA ORIGINARIA MIDA GRA	ROQUES SEDIMENTARIES				ROQUES IGNEOS			
		PELITES	QUARTSITES ROQUES Q - F	CARBONATS PURS	IMPURS (marques)	ACIDES	BASÍQUES Met. alta T	BASÍQUES Met. alta P	ULTRABASÍQUES
	gra fi 0.1 - 1 mm	PISSARRA			CALCOPISSARRA		ESQUIT VERD	METABASITA amb	TALC SERPENTINA
	gra mig 0.1 - 1 mm	FIL.LITA	QUARTITA GNEISS	MARBRE	CALCOFIL.LITA		ZEOLITA		
	gra groller 1 mm homogeni	ESQUIT			ROCA CALCOSILICA- TADA (R. AMFIBOLIKA)	GNEISS	AMFIBOLITA	ESQUIST BLAU	GNEISS ULTRAMÀFIC
	gra groller 1 mm heterogeni	GNEISS						GNEISS AMFIBOLIC	ECLOGITA
M. REGIONAL									
CLASSIFICACIO DE LES									
ROQUES METAMORFIQUES									
CONTACTE									
Δ CONDICIONS METAMORFÍQUES									
M. Liesa, 1989									
101 25									

NOMENCLATURA I CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES METAMÒRFIQUES

Les característiques principals de les roques metamòrfiques són la seva mineralogia i microestructura. Aquestes característiques estan condicionades per la mineralogia i microestructura de la roca primària de la qual provenen (ígnia, sedimentària o metamòrfica) així com del caràcter del metamorfisme (tèrmic, dinàmic...). Amb la intervenció de tantes variables i de diferent natura, la classificació de les roques metamòrfiques esdevé complexa, ja que no es pot sistematitzar. En aquest cas s'hauria de parlar més pròpiament de nomenclatura de les roques metamòrfiques, en la qual poden haver-hi roques no classificades i, al contrari, solapament de termes.

Donada la dependència de les roques metamòrfiques respecte de la roca ígnia o sedimentària de la qual provenen, la classificació més completa serà aquella que parteixi de les roques primàries. Aquesta divisió genètica pot resultar, en ocasions, poc còmoda d'utilitzar, donat que presenta molts noms. Atenent a aquest criteri Williams et al., 1957; Semenenko, 1967 i Hejtmán, 1962, 1977) han proposat la següent classificació, la qual ha estat lleugerament modificada i simplificada. A més, s'hi afegeix el tipus de textura, ja que en alguns casos aquesta dóna una informació definitiva del procés que ha format la roca. Aquest fet és sobretot evident en les metapelites.

Equivalents metamòrfics de les roques sedimentàries

Aquestes roques es poden anomenar també paraderivades. El prefix para- seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple paragneiss) s'utilitza per a designar l'origen sedimentari de la roca considerada.

Pelites o lutites:

Metapelites

Afectades per metamorfisme regional:

- textura foliada (< 1mm)
- textura esquistosa (>1 mm)

- pissarra
- mida de gra fina (<0.1 mm)
- fil.lita
- mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)
- esquist
- mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)
- gneiss pelític
- mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Afectades per metamorfisme de contacte:

- textura granoblàstica

- corniana pelítica o cornubianita (ang: hornfels)

Si la roca havia sofert prèviament un metamorfisme regional i encara conserva característiques microestructurals d'aquest procés, s'utilitzen els termes del metamorfisme regional seguits de l'adjectiu pigallat (cast: moteado).

pissarra pigallada
fil.lita pigallada
esquist pigallat

Textura més o menys foliada o granoblàstica en funció de l'hàbit dels minerals i del procés metamòrfic sofert.

Afectades per metamorfisme regional o contacte

Psefites o arenites:

metaquarsites
mida de gra fina a grossa

metaarcoses (paragneiss)
mida de qra qrollera (>1 mm. heterogeneia)

metagrauvaques (paragneiss)
mida de gra qrollera (>1 mm. heterogènia)

Psamites, rudites & conglomerates.

metaconglomerats
mida de gra grossa (>1 mm. heterogeneïtat)

Carbonats (calcàries i dolomies):

(calçaries i dolomies):
marbres
mida de qra fina a grollera

Roques margoses:

Afectades per metamorfisme regional:

textura foliada (<1 mm)
textura bandada (>1 mm)

calcopissarres mida de gra fina (<0.1 mm)

calcofil.lites mida de gra mitja (0.1 - 1.0 mm)

roques calcosilicatades
 amfíbolites mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)
 amfíbolites (composicions riques en Fe-Mg)
 mida de gra grollera (>1 mm), homogènia a
 heterogènia).

Afectades per metamorfisme de contacte:

corniana calcosilicatada (corniana amfíbòlica)

Equivalents metamòrfics de les roques ignies

Aquestes roques es poden anomenar també **ortoderivades**. El prefix **ortho-** seguit del nom de la roca metamòrfica (per exemple ortogneiss) s'utilitza per a designar l'origen igni de la roca considerada.

Només són afectades pel metamorfisme regional. No es considera el metamorfisme de contacte, ja que aquest té lloc a temperatura inferior a la de formació de les roques ignies i, per tant, no sol modificar la seva mineralogia.

textura foliada

Roques ignies àcides:

ortogneiss

mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Roques ignies bàsiques:

metabasites

Classificació segons el tipus de metamorfisme:

*** Procés regional d'alta temperatura**

esquistos verds

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)

amfibolites

mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)

gneiss amfibòlic

mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

granulites bàsiques

mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

*** Procés regional d'alta pressió**

metabasites amb zeolita

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)

esquistos blaus

mida de gra grollera (>1 mm, homogènia)

eclogites

mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Roques ignies ultrabàsiques:

No formen sèries de metamorfisme prògrad, noms diversos en funció de diferents composicions de les roques.

talc

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)

serpentinites

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)

esquistos clorítics

mida de gra fina a mitjana (<0.1 mm - 1mm)

gneiss ultramàfic

mida de gra grollera (>1 mm, heterogènia)

Les roques afectades per metamorfisme dinàmic reben una nomenclatura específica, referida a aquesta característica, independent de la composició de la roca. Si la roca presenta una microestructura no foliada s'anomena cataclasita; si, pel contrari, és foliada s'anomena milonita. Aquests termes es poden utilitzar com adjetius si interessa resaltar la naturalesa de la roca original que ha sofert el procés milonític o cataclàstic. Per exemple esquist milonític, gneiss cataclàstic.

ROCA ORIGINARIA	MIDA GRA	ROQUES SEDIMENTARIES				ROQUES IGNIES				ULTRABASÍQUES
		PELITES	QUARTITES ROQUES Q - F	CARBONATS PURS	IMPURS (marques)	ACIDES	BASÍQUES	Met. alta T	Met. alta P	
gra fi 0.1 mm	PISSARRA				CALCOPISSARRA		ESQUIT VERD	METABASITA	TALC	SERPENTINA
gra mig 0.1 - 1 mm	FIL.LITA		QUARSITA GNEISS		MARBRE			amb	ZEOLITA	
gra groller 1 mm homogeni	ESQUIT				CALCOFIL.LITA		AMFIBOLITA			GNEISS
gra groller 1 mm heterogeni	GNEISS				ROCA CALCOSILICA- TADA (R. AMFIBÓ- LICA)		GNEISS	ESQUIT BLAU	ULTRAMÀFIC	ECLOGITA
M. REGIONAL										
gra fi 0.1 mm	PISARRA PIGALLADA		QUARSITA CORNIANA Q - F		CALCOPISSARRA					
gra mig 0.1 - 1 mm	FIL.LITA PIGALLADA				MARBRE		CALCOFIL.LITA			
gra groller 1 mm heterogeni	(ESQUIT PIGALLAT) CORNUBIANITA						CORNIANA CALCOSILICADA (C. AMFEBOLICA)			
CONTACTE		Q-filosil. (and,sil,dist, cd, est, EK)	Quars Q - Feld.	Calcita Dolomita	Ca, Do, filos. Di, Gr, Wo	Q, F, filosil. Pl, Amf, Ep	Amf blaus, Pl, Gt, Px			Serp, Talc Amf Mg

CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES METAMORFIQUES

M. Liesa, 1989

EL RENOVAMENT MINERALÒGIC I MICROSTRUCTURAL DE LES ROQUES METAMÒRFIQUES

Montserrat Liesa

El metamorfisme és un canvi mineralògic i microstructural d'una roca en estat sòlid, produït perquè les condicions pressió - temperatura a les què se sotmet durant el procés metamòrfic són diferents a aquelles a les quals es va formar. La roca originària pot ésser una roca ignea, sedimentària o una altra roca metamòrfica. El metamorfisme, a més de l'estadi final estudia els passos intermedis (fig. 1).

L'objectiu de l'estudi de les roques metamòrfiques és conèixer l'evolució que ha sofert la roca i la seva relació amb el procés que l'ha format.

Els límits del metamorfisme se situen entre la diagènesi (roca sedimentària) i la fússió parcial de la roca (roca ignea) (fig. 2).

La roca resultant d'un procés metamòrfic depèn de:

-Roca originària:

Natura, composició, microestructura primària

-Metamorfisme:

Trajectòria del metamorfisme dintre del camp P-T (fig. 1).

Presència o absència de fluids (CO_2 i H_2O essencialment)

Procés metamòrfic que l'ha format a escala regional:

Procés eminentment tèrmic (ΔT)

Procés eminentment dinàmic (pressió d'esforços tectònics)

Procés dinamo-tèrmic (pressió d'esforços tectònics actuant a profunditat i a una temperatura dintre del camp del metamorfisme).

Influència de la temperatura.

Facilita les reaccions metamòrfiques.

D'on surt el calor (fig. 3):

- del mantell

- desintegració d'isòtops radiactius

Aports locals de calor:

- magma

El flux de calor cedit per les roques a la superfície terrestre és causat directament per la incidència dels dos primers factors (fig. 4):

- normal a les zones internes de les plaques (lleugerament superior a les continentals que a les oceàniques a causa de la major abundància d'isòtops radiactius)
- inferior al normal a les zones de subducció
- superior al normal a les dorsals oceàniques.

Influència de la pressió

Hi ha diversos tipus de pressió que s'exerceixen sobre les roques:

Pressió litostàtica

Pressió produïda pel pes de la columna de roques que té al damunt. Es isòtropa, no produceix deformació a les roques. Tendeix a cohesionar la roca (fig. 5).

Pressió d'esforços tectònics

Pressió més intensa en un sentit que en els altres. Es anisòtropa i és responsable de la deformació de les roques.

Pressió de fluids

Exercida pels fluids intersticials de la roca. Si la P fluids és superior a la litostàtica els fluids tendeixen a formar esquerdes i escapar-se. Si és igual o inferior romanen dintre de la roca (fig. 5).

La interacció, durant un temps prolongat, dels factors temperatura i dels diversos tipus de pressió es manifesta en un desequilibri de la mineralogia i de la microestructura original de la roca i en una adaptació a les noves condicions P-T. Per tal de restablir-se l'equilibri es forma una nova mineralogia i una nova microestructura, estable a les noves condicions.

Canvis soferts per les roques metamòrfiques

Canvi microstructural

Control de la temperatura:

Temperatura

Un increment de temperatura provoca la cristal.lització - recristal.lització dels grans. Facilita la nucleació i creixement dels grans.

Es formen microstructures tèrmiques (fig. 6a).

Per exemple una aurèola de metamorfisme de contacte (fig. 6b).

Control de la pressió esforços tectònics:

Afavoreix el trencament i la disminució de la mida de gra

Microstructures dinàmiques (fig. 7a,b).

Per exemple una bretxa de falla (fig. 7a) o una milonita (fig. 7b).

Control mixt Temperatura + Pressió d'esforços tectònics + Pressió litostàtica

Cristal.lització - recristal.lització dels grans controlada per la deformació (fig. 8a, b, c).

Microstructures dinamo-tèrmiques (fig. 8a).

Les microstructures dinamo-tèrmiques són les més comunes. En general es produceix un increment de la mida de gra, aparellat amb l'increment del metamorfisme (fig. 8b, c)

Exemple:

pissarra → fil.lita → esquist → gneiss

(<0.1mm)	0.1-1mm	>1mm (homogènia)	>1mm (heterogènia)
----------	---------	---------------------	-----------------------

Certs tipus de roques preserven la microestructura formada durant els estadis de deformació anteriors d'un procés metamòrfic. Aquestes microstructures permeten conèixer la història deformativa i de cristal.lització de minerals de la roca (fig. 9).

Canvi mineralògic

L'efecte de la temperatura + pressió d'esforços tectònics + pressió litostàtica produeix reaccions químiques.

Hi ha diversos tipus de reaccions:

- reaccions sòlid - fluid
- reaccions sòlid - sòlid

Reaccions sòlid - fluid

Les més importants són les reaccions de deshidratació i les de descarbonatació.

Es produeixen per un increment en el metamorfisme

Els minerals es deshidraten o descarbonatitzen progressivament

Exemples (figs. 10, 11):

minerals argila → mica blanca → feldspat potàssic

montmorillonita + albita → mica blanca + H₂O

mica blanca (moscovita) + quars → sil.liimanita + feldspat
 $K_2Al_4Si_6Al_2O_2(OH)_4 + SiO_2 \rightarrow Al_2SiO_5 +$
 $KAlSi_3O_8$

potàssic + H₂O

mica blanca (moscovita) → corindó + feldspat
 $K_2Al_4Si_6Al_2O_2(OH)_4 \rightarrow Al_2O_3 +$
 $KAlSi_3O_8$

potàssic + H₂O

calcita + quars → wol.lastonita + H₂O
 $CaCO_3 + SiO_2 \rightarrow CaSiO_3 + H_2O$

Reaccions sòlid - sòlid

Hi ha diversos tipus

En general amb un increment de temperatura es formen minerals amb volum molar alt (xarxa cristal·lina més espaiada) i entropia alta. Un increment de pressió afavoreix

la formació de minerals amb volum molar baix (xarxa cristal·lina més densa).

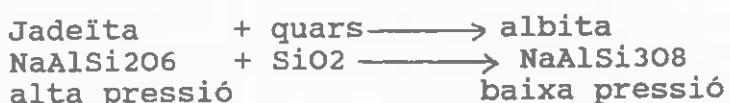
Exemples (fig. 12):

canvi polimorf dels aluminosilicats (Al_2SiO_5)

distena: volum molar baix, estable a alta P

andalusita: volum molar mig, estable a baixa P-T

sil·limanita: volum molar alt, entropia alta, estable a alta T



Les associacions minerals més característiques s'han determinat experimentalment per tal de saber a quines temperatures i pressions tenen lloc les reaccions. Per exemple figs. 10, 11 i 12. L'estudi de les associacions minerals permet la reconstrucció de les condicions P-T del darrer estadi, en general de l'estadi de màxima P-T o clímax metamòrfic.

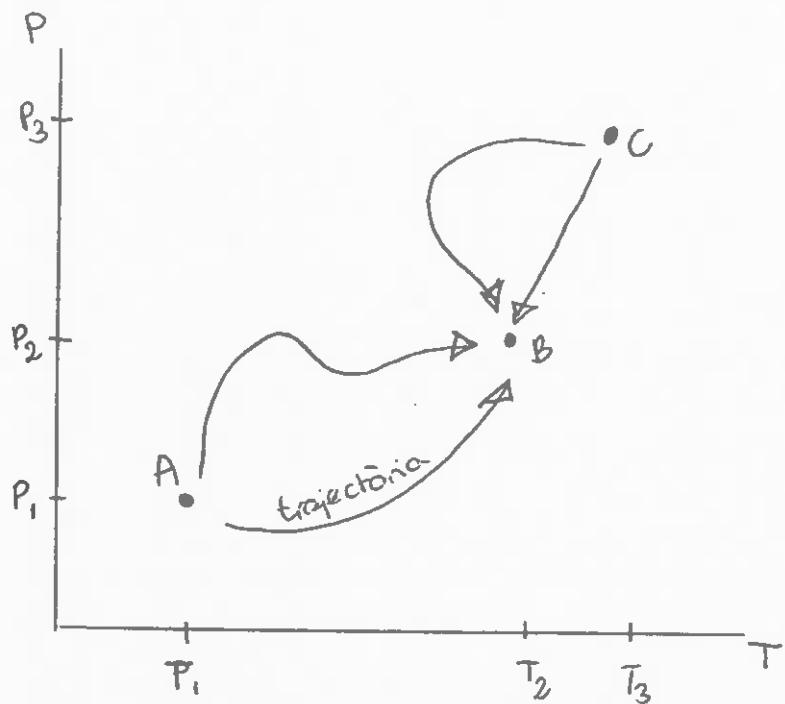
Conclusions

A partir de les microstructures de la roca i les associacions mineralògiques es pot determinar

- el tipus de metamorfisme que ha format la roca
 - tèrmic
 - dinàmic
 - dinamo-tèrmic
- la història metamòrfica deformacional de la roca
 - diverses fases de deformació enregistrades
- màximes condicions P-T
 - associació mineralògica o paragènesi del clímax metamòrfic
- context geodinàmic on s'ha format, dintre del marc de la tectònica de plaques (fig. 12, 13):
 - metamorfisme d'alta P/baixa T \Rightarrow zona compressiva
 - metamorfisme de P intermèdia zona compressiva (a la vora del continent)
 - metamorfisme d'alta T/baixa P \Rightarrow zona distensiva

BIBLIOGRAFIA

- ** BARD, J.P., 1979. Microtexture des roches magmatiques et métamorphiques. Masson, Paris. 192 pp.
- ** BEST, M.G. , 1982. Igneous and metamorphic petrology. W. H. Freeman and Co., New York, 630 pp.
- ** D'AMICO, C., INNOCENTI, F. & SASSI, F. P. , 1987. Magmatismo e metamorfismo. Utet. Scienze della Terra. 536 pp.
- * FRY, N., 1984. The field description of metamorphic rocks. Geol. Soc. London, Handbook series. 110 pp.
- * GILLEN, C., 1982. Metamorphic Geology: An introduction to tectonic and metamorphic processes. G. Allen & Unwin, London. 144 pp.
- * INGLES, M. MARTI, J. PALAU, J., 1986. Les roques. Introducció a la Petrologia. Ketres editora. Collecció Ventall, 7.
- ** MASON, R. , 1978. Petrology of the metamorphic rocks. G. Allen & Unwin, London, 254 pp.
- ** MIYASHIRO, A. , 1973. Metamorphism and metamorphic belts. G. Allen & Unwin, 492 pp.
- *** OXBURGH, E.R., YARDLEY, B.W.D. & ENGLAND, P.C., eds. , 1987. Tectonic settings of regional metamorphism. Phil. Trans. R. Soc. London, 1-276.
- *** POWELL, R. , 1978. Equilibrium thermodynamics in petrology. Harper & Row, Publishers, London, 284 pp.
- ** SPRY, A. 1969. Metamorphic Textures. Pergamon press, Oxford.
- ** TURNER, F.J. & VERHOOGEN, J. , 1951. Igneous and metamorphic petrology. McGraw-Hill Book Company, Inc., New York, 694 pp.
- ** VERNON, R.H. 1976. Metamorphic processes. Reactions and microstructure developement. G. Allen & Unwin, 247 pp.
- ** WINKLER, M.G.F., 1967. Petrogenesis of metamorphic rocks. Springer-Verlag. New York. 2a ed., 348 pp.
- *** WOOD, B.J. & FRASER, D.G. , 1977. Elementary thermodynamics for geologists. Oxford University Press, Oxford, 303 pp.
- ** YARDLEY, B.W.D., 1989. An introduction to metamorphic petrology. Longman Earth Science Series. London, 248 pp.



A: r. sedimentaria
B: r. metamorfica
C: r. ignea

Fig 1

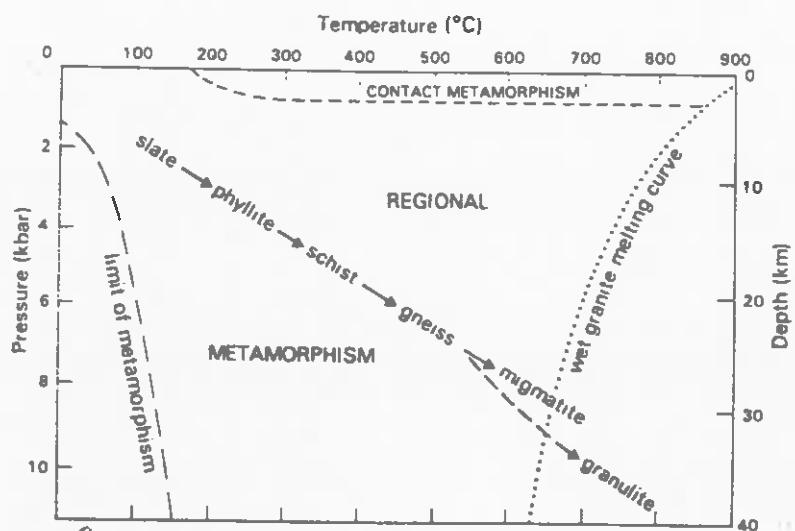


Figure 2 Pressure-temperature diagram on which are located the positions where conditions are suitable to produce slates, etc. from pelitic sediments.

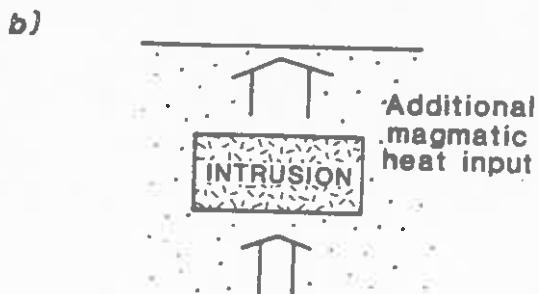
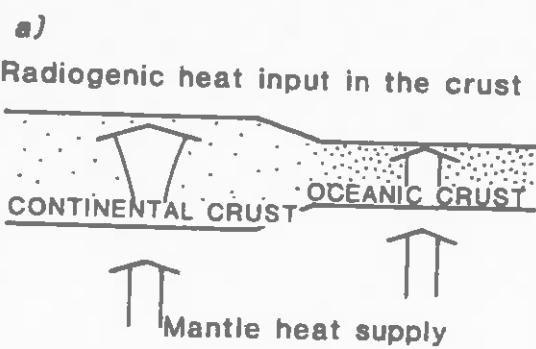
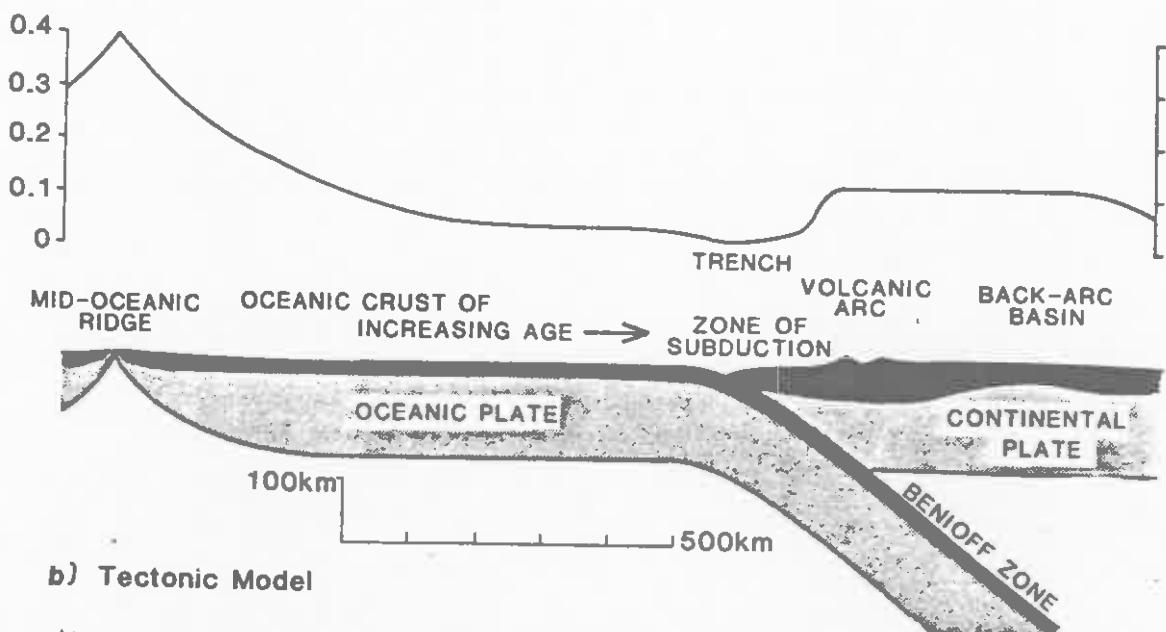


Fig. 3

a) Surface Heat Flow in W/m^2



b) Tectonic Model

Fig. 4 Variation in the surface heat flow measured at different parts of the earth (a) shown in relation to plate tectonic setting (b). Compiled from Oxburgh (1974).

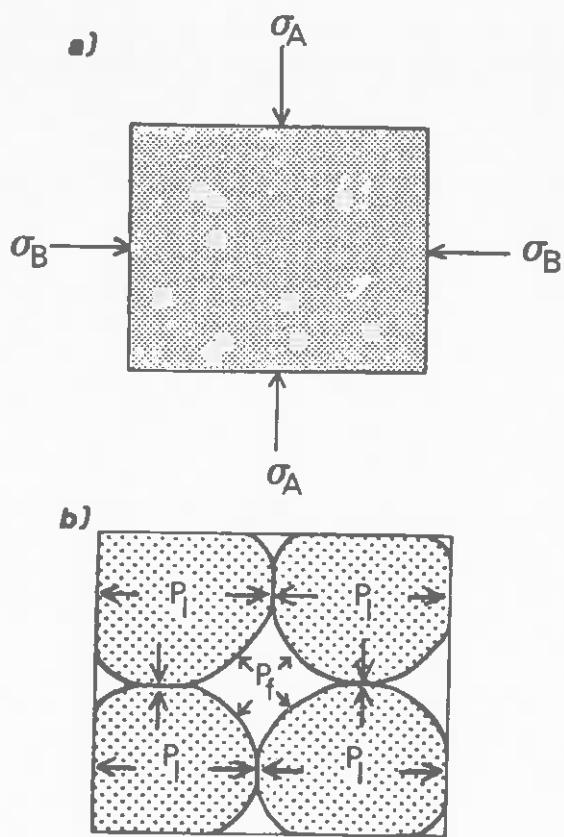
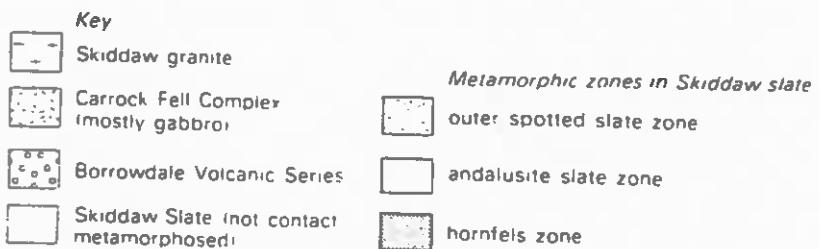
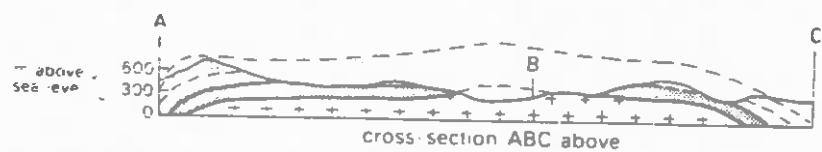
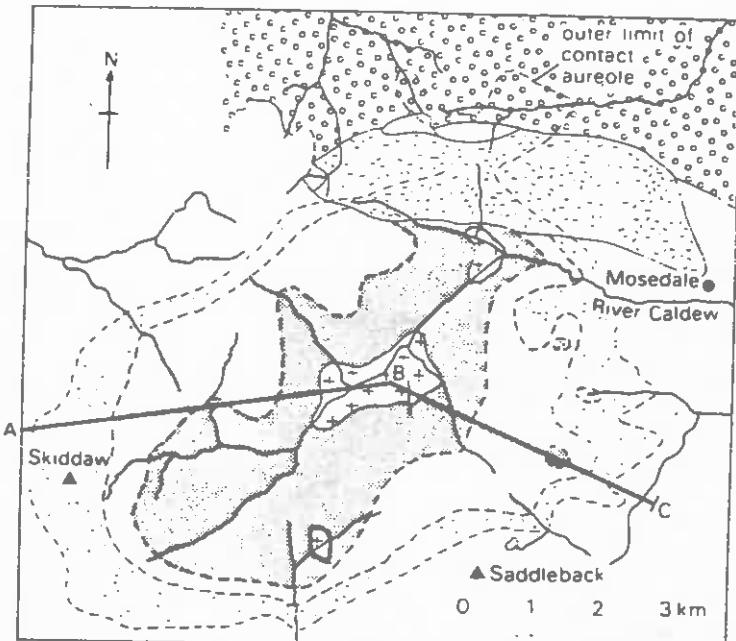
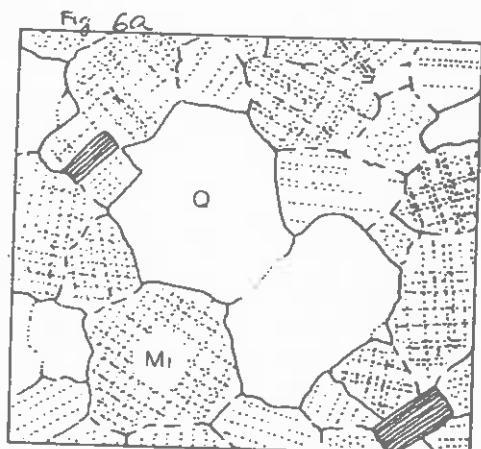


Fig 5



Skiddaw aureole, Lake District. Fig. 6b

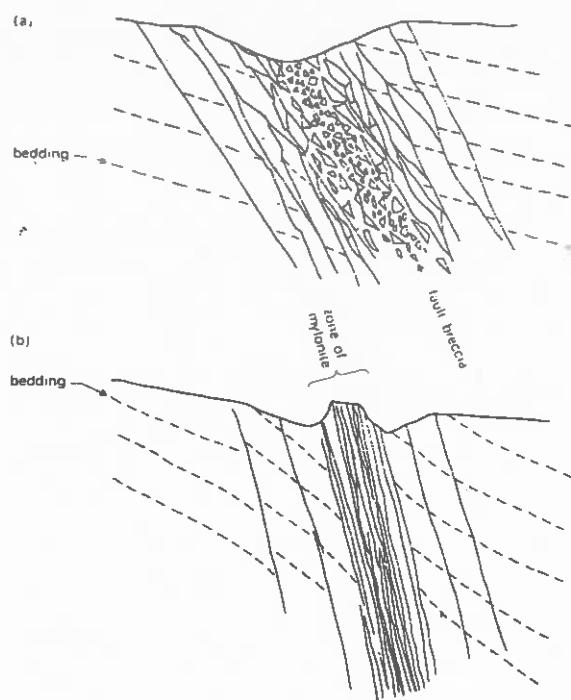


Figure 7 Cross sections through fault zones in massive rocks. (a) Fault zone with fault breccia, formed at shallow level in the Earth's crust. (b) Fault zone with mylonite, formed at deeper level.

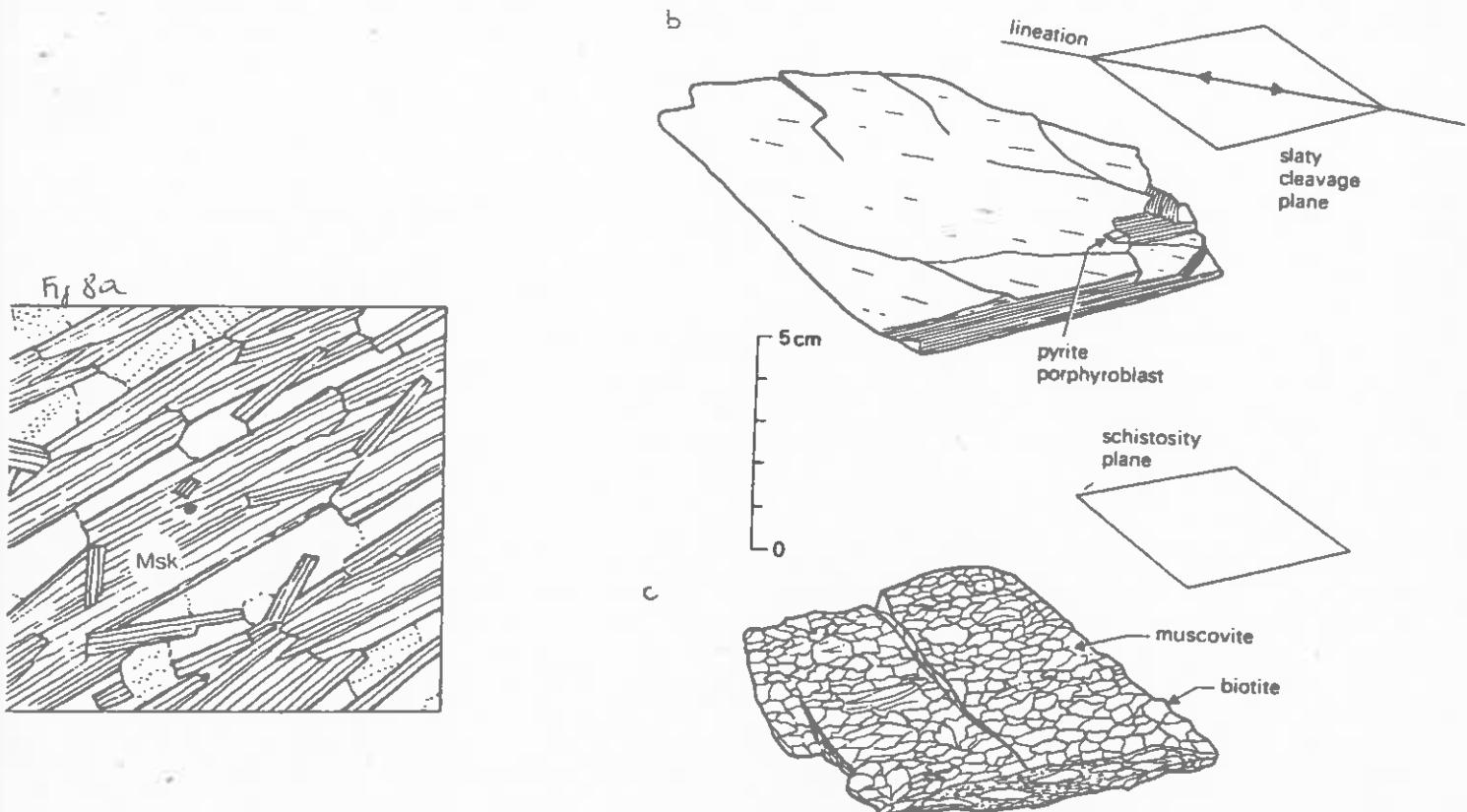


Figure 8 Sketches of hand-specimens of (b) slate and (c) schist to illustrate the more regular cleavage direction in slate. Individual muscovite and biotite flakes indicated in schist. Slate specimen from Ballachulish, Argyll; schist from Loch Stack, Sutherland.

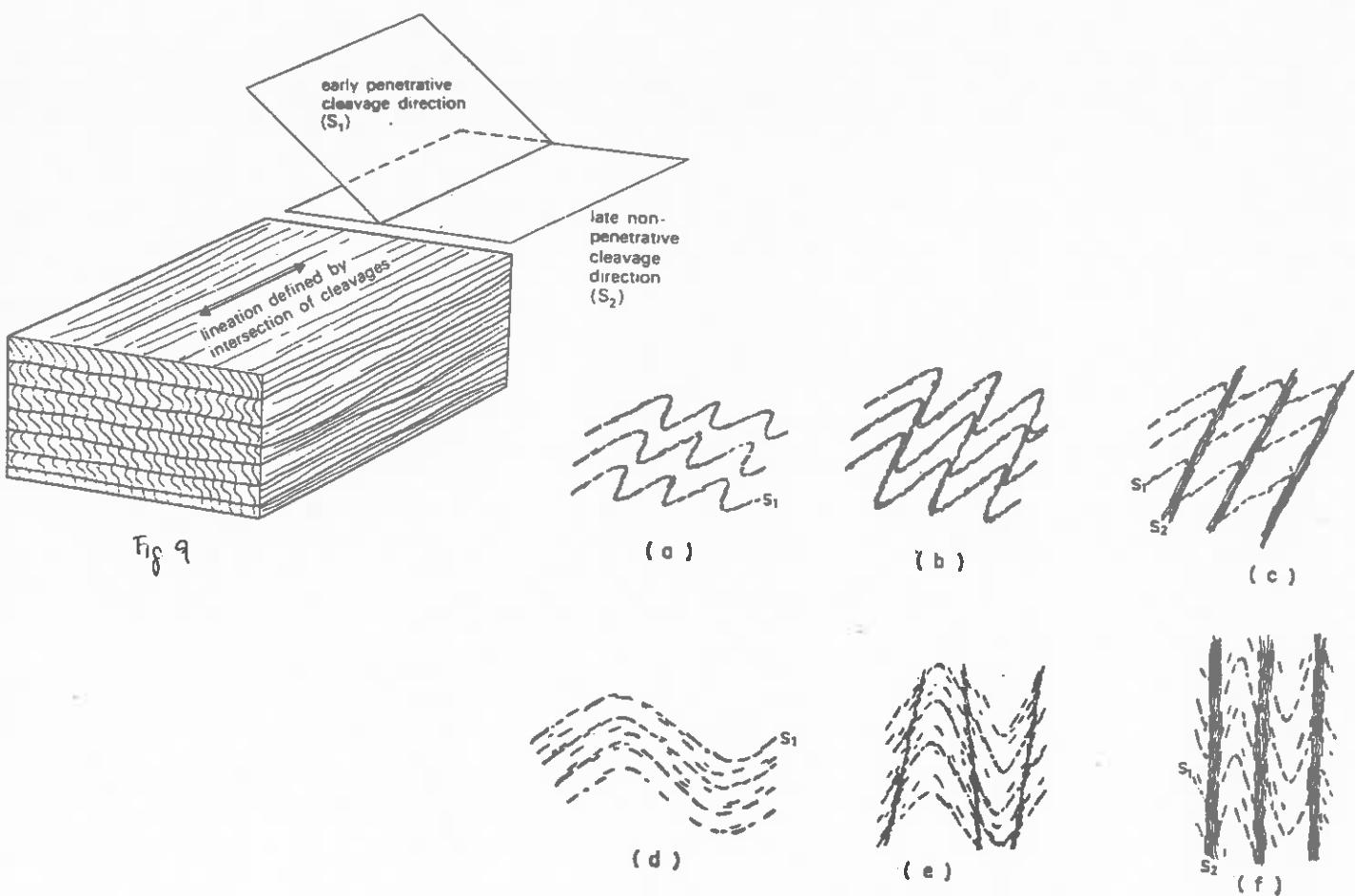


FIG. 9 Two foliations. Development of a second planar foliation S_2 during the deformation of the first foliation S_1 . (a), (b) and (c) successive stages in asymmetrical folding. (d), (e) and (f) successive stages in symmetrical folding

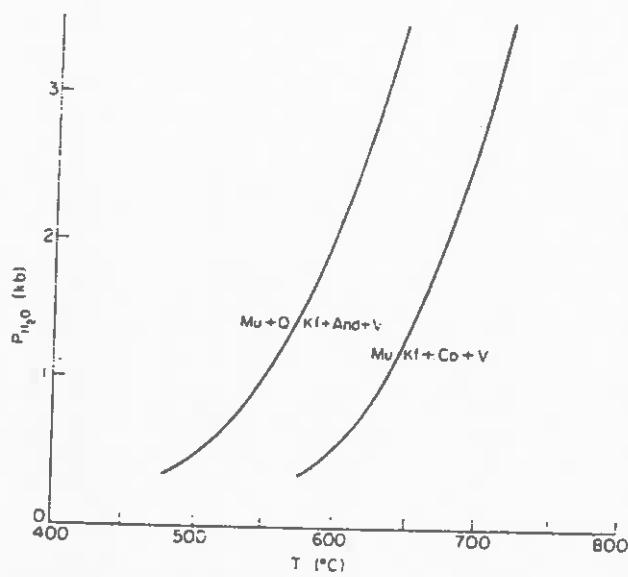


Fig. 10 P_{H_2O} - T curves showing the upper stability limits of (muscovite+quartz) and muscovite. After Evans (1965). *Amer. J. Science*, 263, pp. 655, 660.
And=andalusite; Co=corundum; Kf=K-feldspar; Mu=muscovite; Q=quartz; V=water vapour.

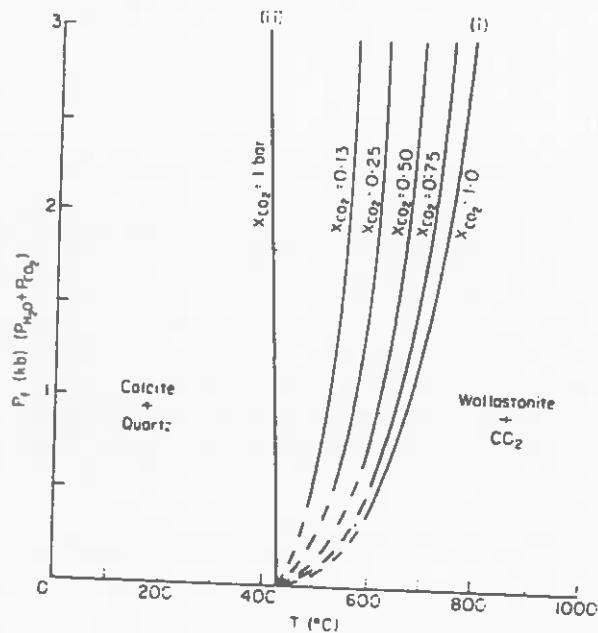


Fig. 11 Curves of univariant equilibrium for the reaction: calcite+quartz \rightleftharpoons wollastonite+CO₂ as functions of P_f ($=P_{H_2O}+P_{CO_2}$) for various compositions of the fluid phase (expressed as x_{CO_2}). After Winkler, p. 35.

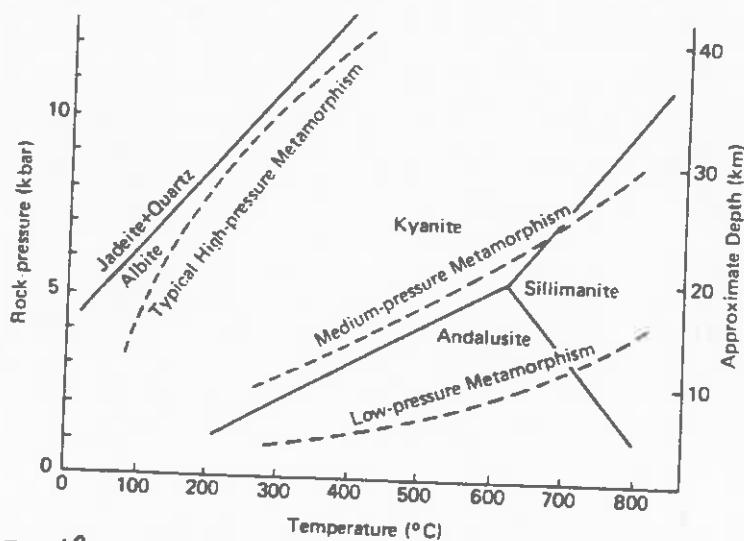


Fig. 12 Classification of metamorphic facies series in relation to the stability fields of Al_2SiO_5 minerals and jadeite.

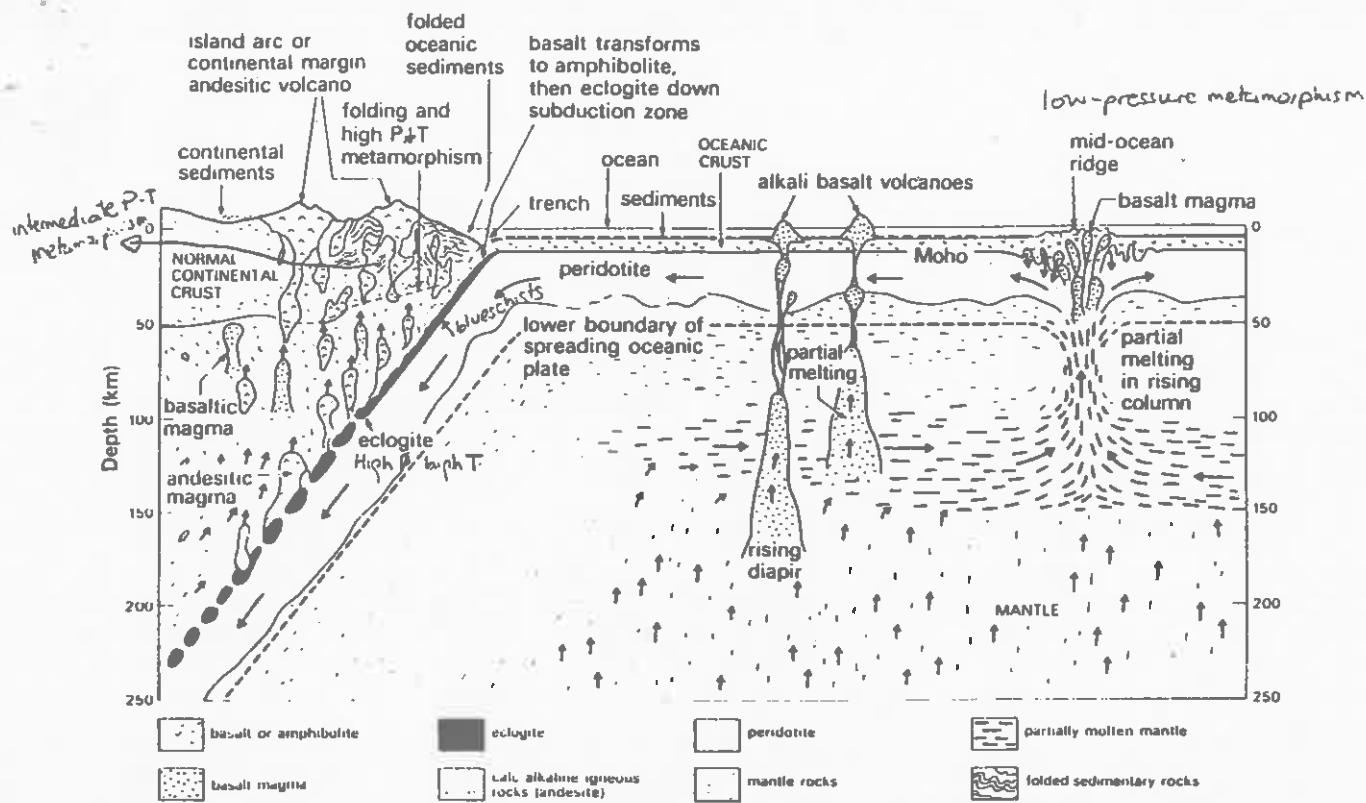


Figure 13 Tectonic plate margins: schematic section through a mid-oceanic ridge (constructive margin) and a subduction zone (destructive).

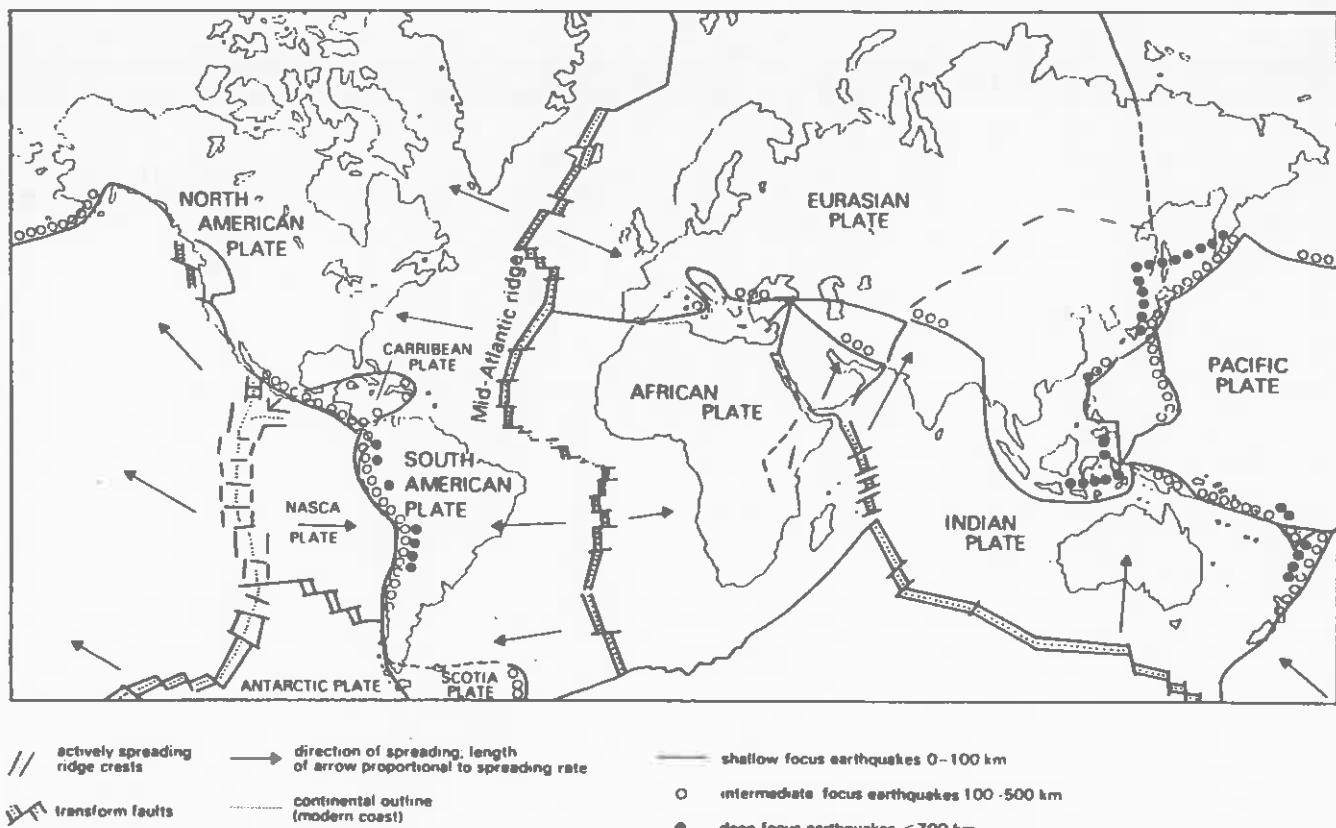


Figure 13 Lithospheric plates, showing features at plate boundaries. Crustal plates are bounded by active ridge crests, transform faults, trench systems and zones of compression (young fold mountain belts). Spreading rates: ~1 cm y⁻¹ at Iceland, ~9 cm y⁻¹ in equatorial Pacific Ocean.

CLASSIFICACIÓ DE LES ROQUES IGNEES

Criteris més emprats per a les diferents classificacions:

- Composició mineralògica
- Composició química
- Tipus de microestructura
- Condicions de jaciment
- Altres criteris

Composició mineralògica

Presència o absència de determinats minerals (minerals index).

Respecte al quars:

- roques subsaturades (minerals incompatibles amb quars)
- roques saturades (absència de quars i de minerals incompatibles amb quars)
- roques sobresaturades (presència de quars)

Composició química

Percentatge de SiO₂:

- roques àcides (100 - 66% SiO₂)
- roques intermèdies (66 - 45% SiO₂)
- roques bàsiques (45 - 20% SiO₂)
- roques ultrabàsiques (< 20% SiO₂)

Microestructurals

- Textura granular
- Textura porfirica ...

Condicions de jaciment

- Intrusives Plutòniques
 Hipabissals
- Extrusives o Volcàniques

Altres criteris

Index de color: Presència de minerals fèlsics o clars (quars, feldspats i feldspatoïdes) o de minerals màfics o foscos (biotita, amfibols, piroxens, olivina i minerals opacs). Escala de 1 a 100% de minerals màfics.

- roques leucocràtiques M < 30%
- roques del mesotípus 30 < M < 60%
- roques màfiques 60 < M < 90%
- roques ultramàfiques M > 90%

CLASSIFICACIO RECOMANADA PER LA IUGS (INTERNATIONAL UNION OF GEOSCIENCES)

CLASSIFICACIO DE STRECKEISEN

- STRECKEISEN, A. (1973). Geotimes, 18, 26 - 30.
STRECKEISEN, A. (1976). Earth Sci. Rev. 12, 1 - 33
STRECKEISEN, A. (1979). Geology, 7, 331 - 335
STRECKEISEN, A. (1980). Geol. Runds., 69, 194 - 207

Basada directament en la mineralogia i condicions de jaciment de les roques ignees i indirectament en llurs criteris microestructurals i composició química.

Classificació triangular.

Vèrtexs dels triangles, 100% del mineral considerat:

ROQUES PLUTONIQUES I VOLCANIQUES

Màfics < 90%

Triangle QAPF

Per a roques plutòniques i volcàniques
Basat en la incompatibilitat Q - F (quars + feldspatoïdes = feldspats)

Q. quars
A. Feldspat alcalí
P. Plagiòclasi
F. Feldspatoïdes

Roques gabroiques

Per a roques plutòniques

P. Plagiòclasi
Px. Hb. Piroxè, Hornblenda
Ol. Olivina

Màfics > 90%

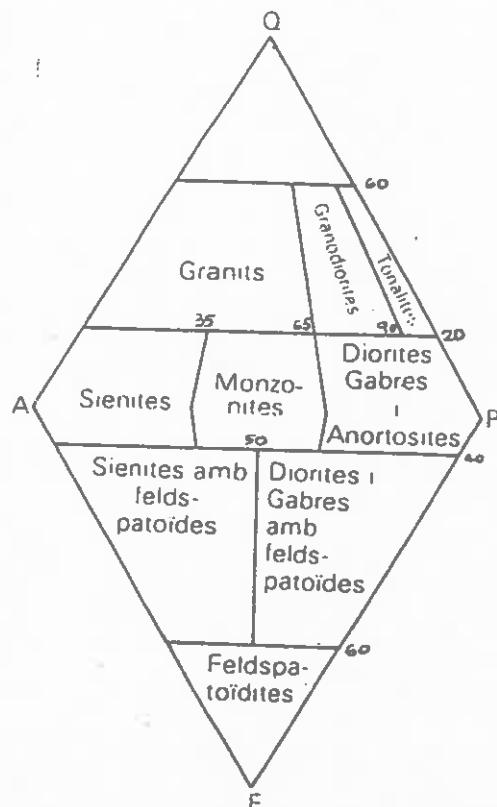
Roques ultramàfiques

Per a roques plutòniques

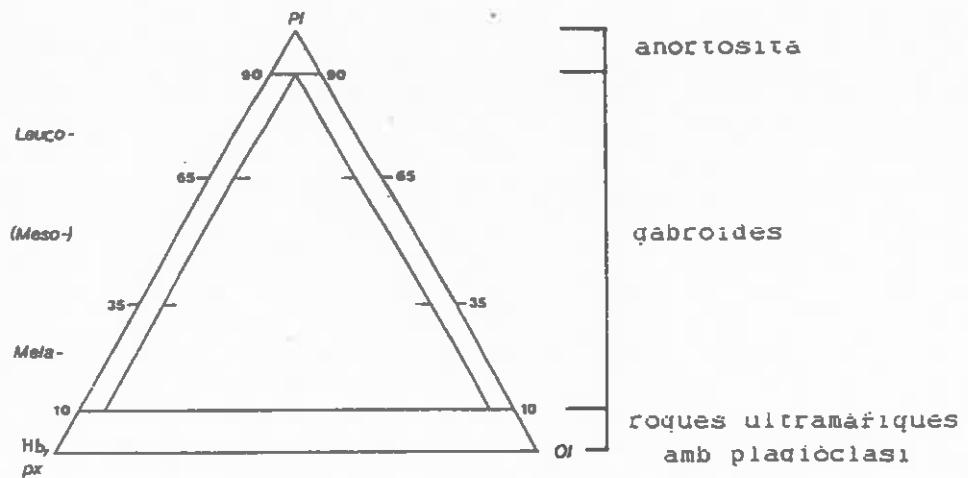
Ol. Olivina
Px. Piroxè
Hb. Hornblenda

ROQUES PLUTONIQUES

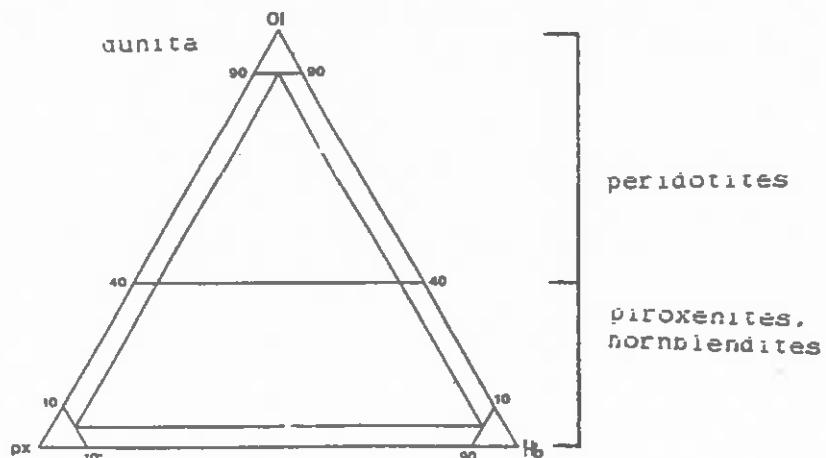
Màfics < 90%



Roques gabroïques

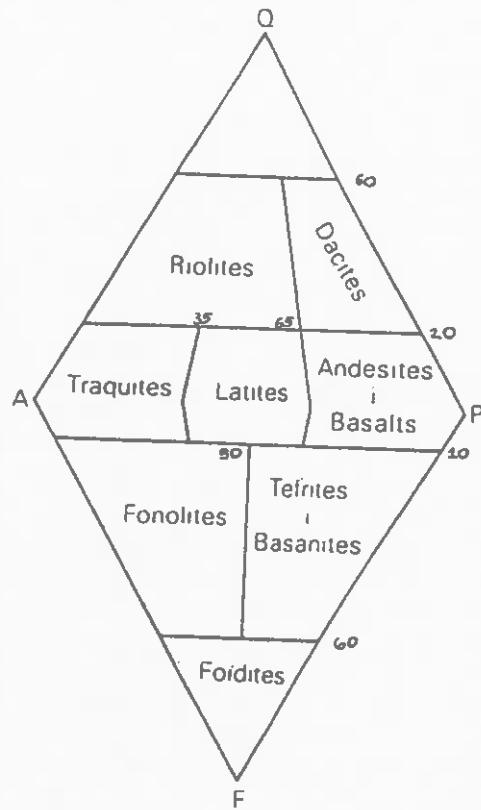


Màfics > 90%



ROQUES VOLCANIQUES

Màfics < 90%



ROQUES HIPABISSALS

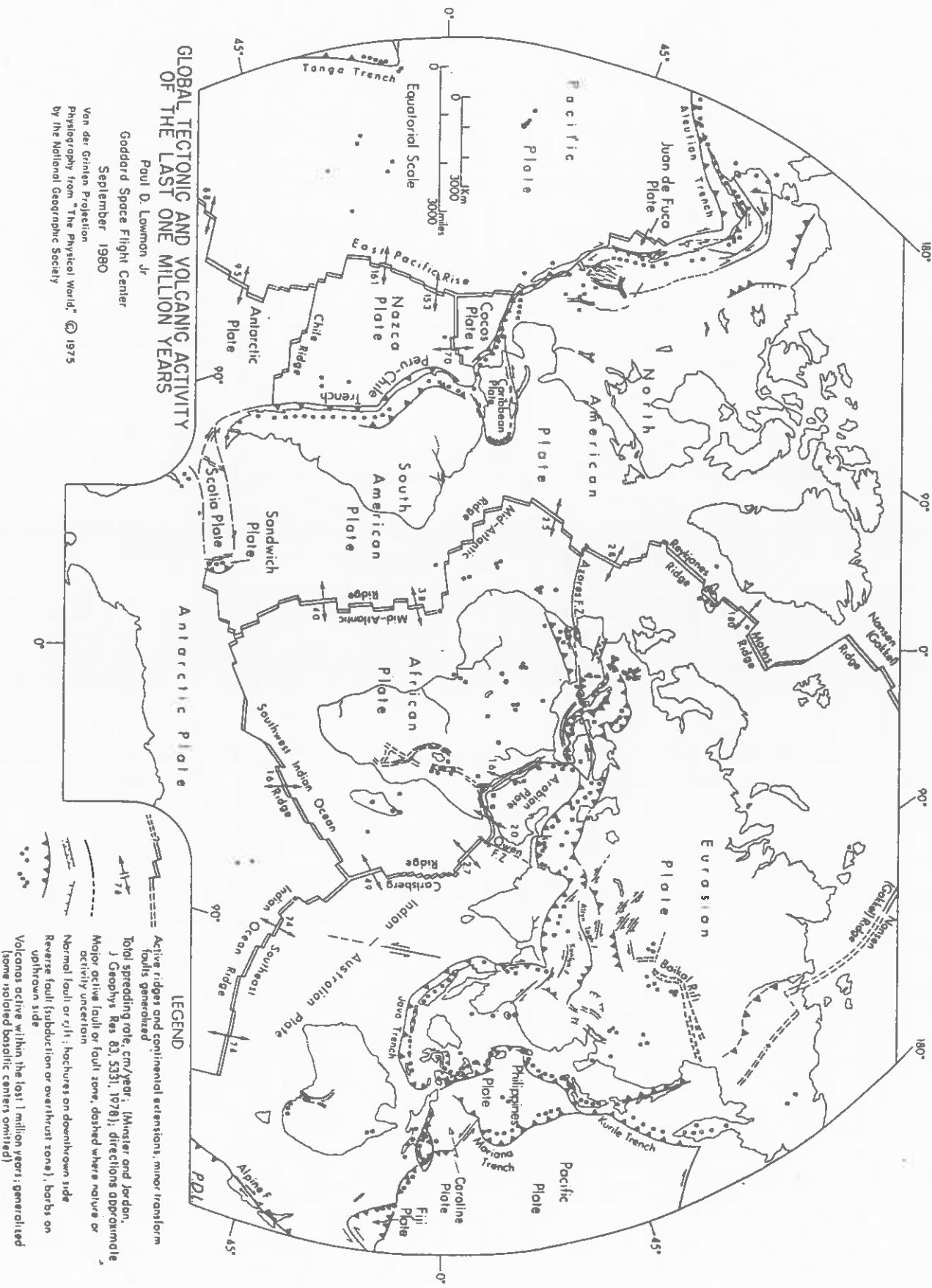
Classificació basada en els equivalents plutònics

Roques leucocràtiques

- Textura porfirica:
pòrfir + tipus de roca, segons el triangle QAPF (ex. pòrfir granitic, pòrfir granodioritic...)
- Textura granular:
micro + tipus de roca, segons el triangle QAPF (ex. microgranit, microgranodiorita...)

Roques màfiques

- nomenclatures específiques



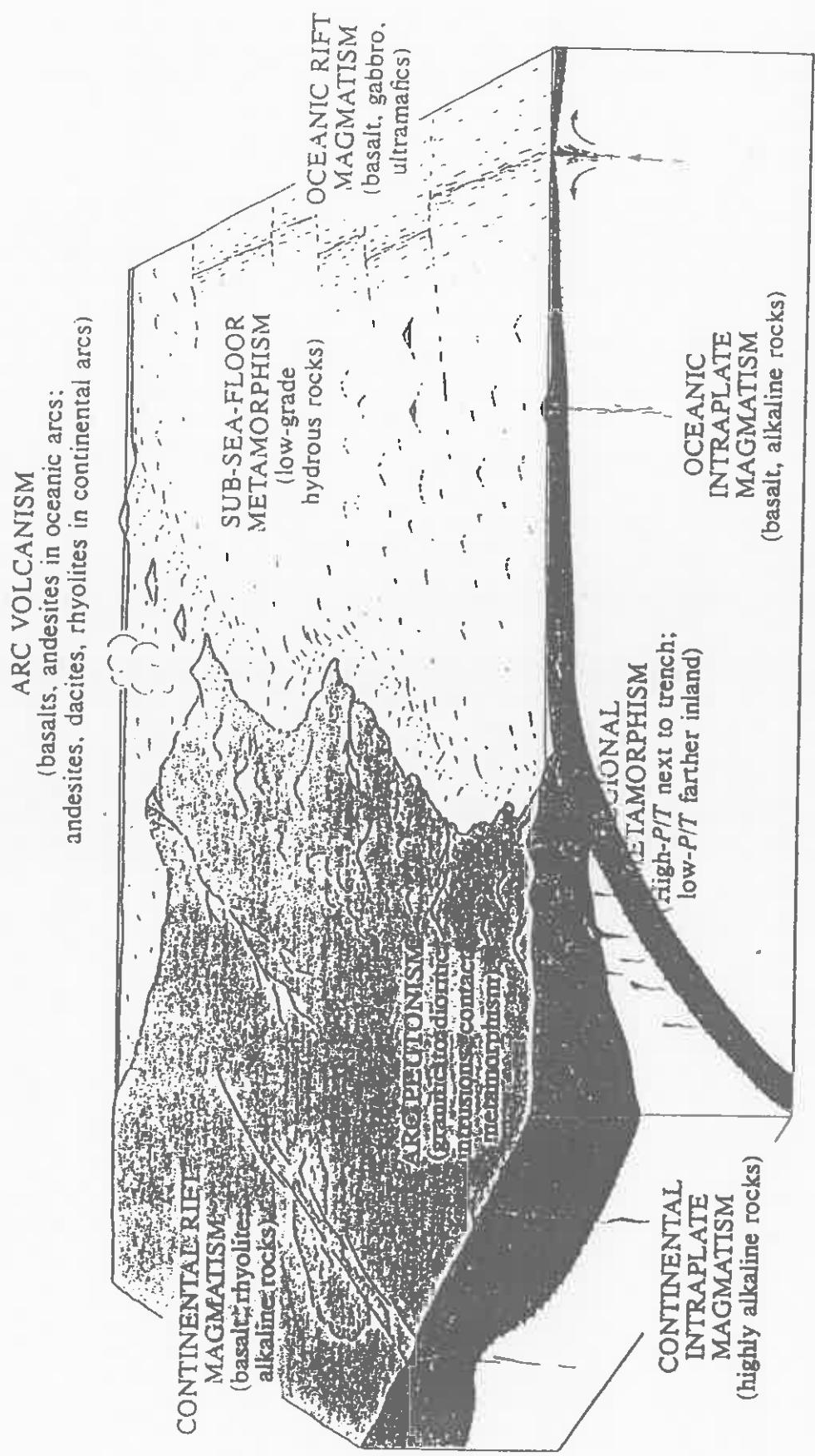
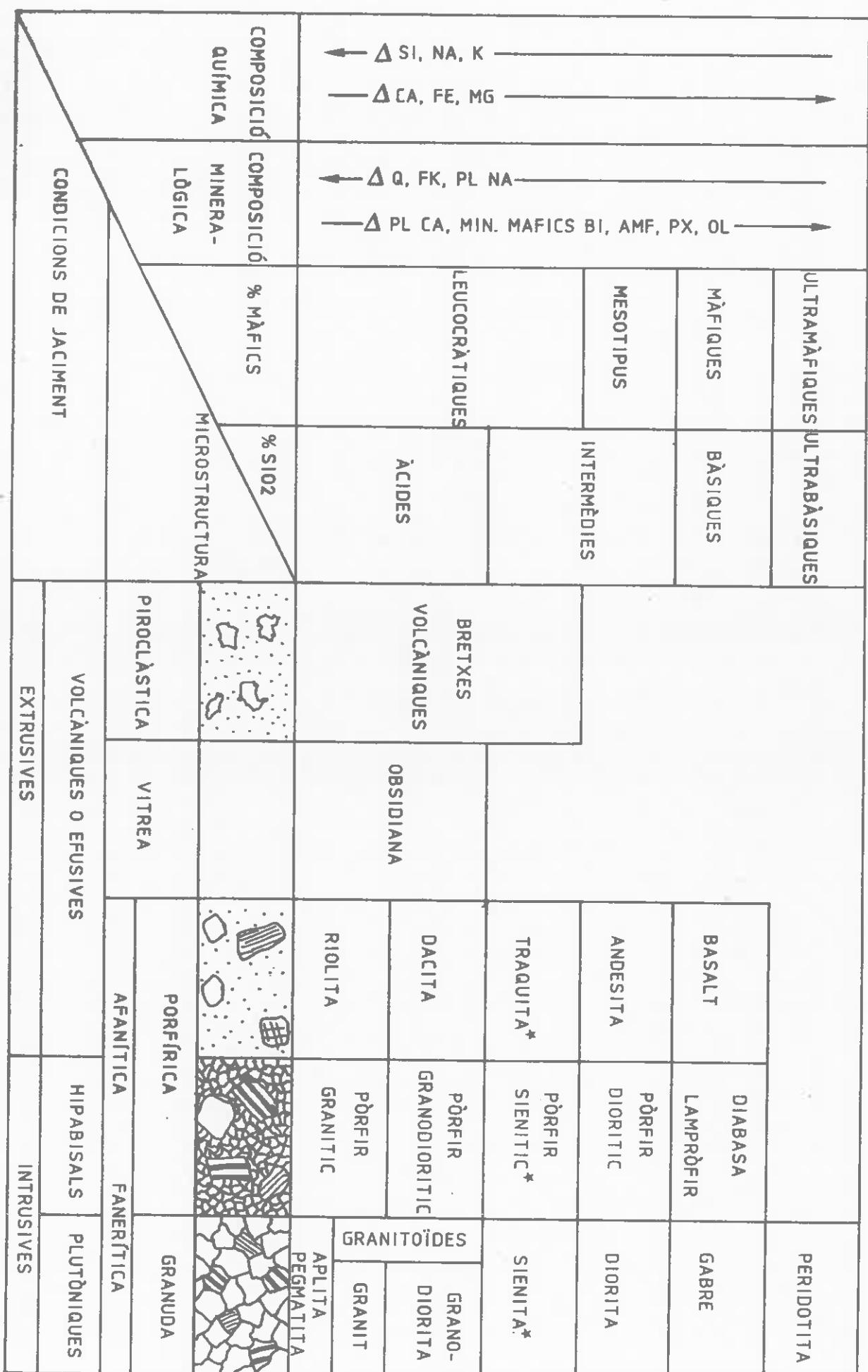


Figure 1-17 Idealized view of plate tectonic rock associations. Surface relief is somewhat exaggerated. Lithosphere is shaded dark gray.



★-ΔS/Δ