

La cristallizzazione magmatica e la serie di Bowen

Sintesi sulla cristallizzazione magmatica

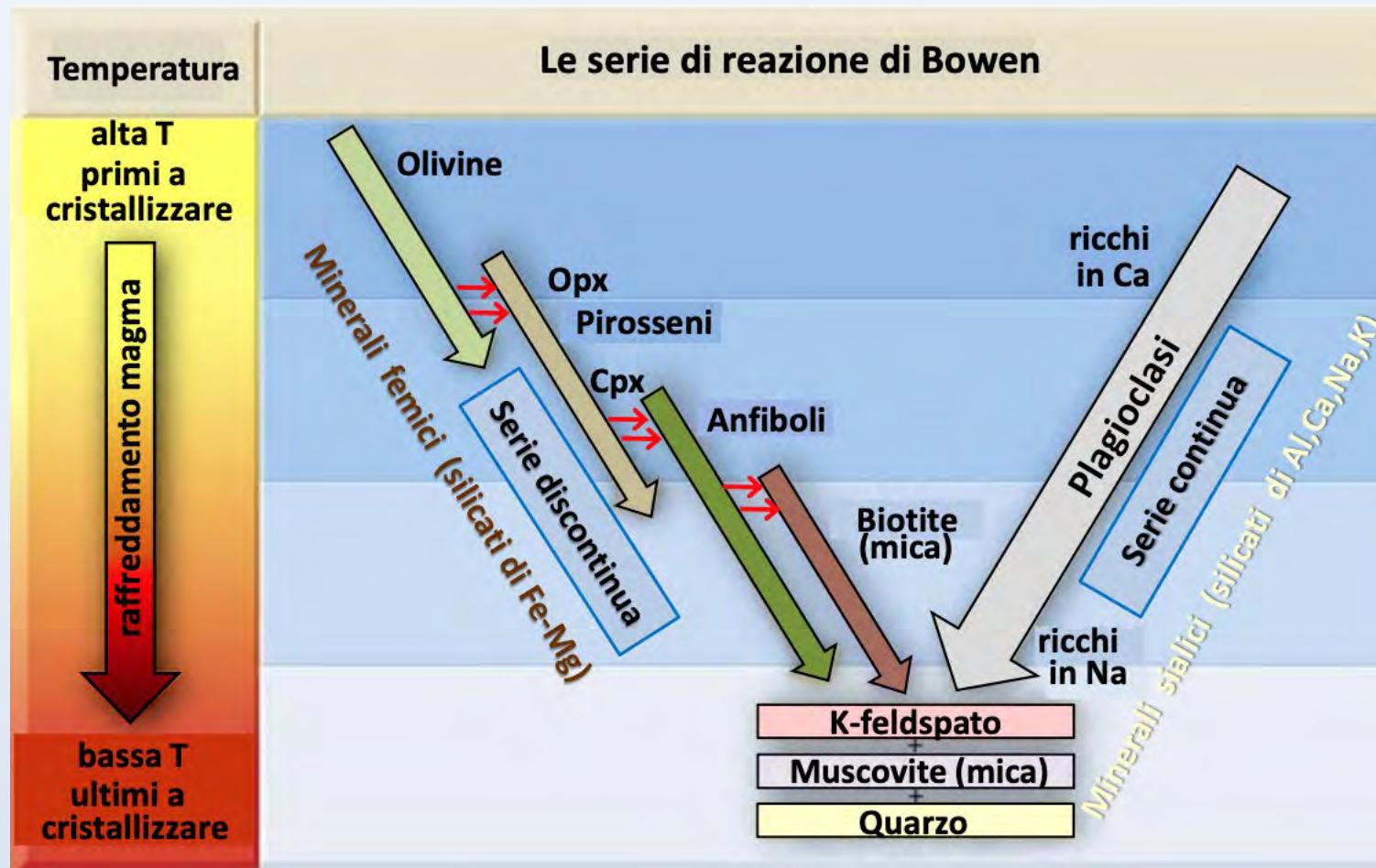
- Durante il raffreddamento i magmi cristallizzano in un certo intervallo di T ed in questo intervallo possono cristallizzare vari minerali.
- Gli intervalli di cristallizzazione dei magmi basici ($\text{SiO}_2 \sim 50\%$), intermedi ($\sim 60\%$) e acidi ($\sim 70\%$) sono simili ($\approx 250-300^\circ\text{C}$), ma le T di liquidus e solidus sono diverse e sono influenzate dalla P e dalla presenza di elementi volatili (H, C, etc).
- Durante la cristallizzazione il magma cambia di composizione: si arricchisce in elementi come Si, Na e K, e si impoverisce in elementi come Mg, Fe, Ca.
- I minerali che cristallizzano dipendono dalla T e dalla composizione del magma.

Dai risultati ottenuti su sistemi sperimentali semplificati e dal riscontro con le osservazioni petrografiche emerge che i minerali si formano secondo una definita sequenza, detta

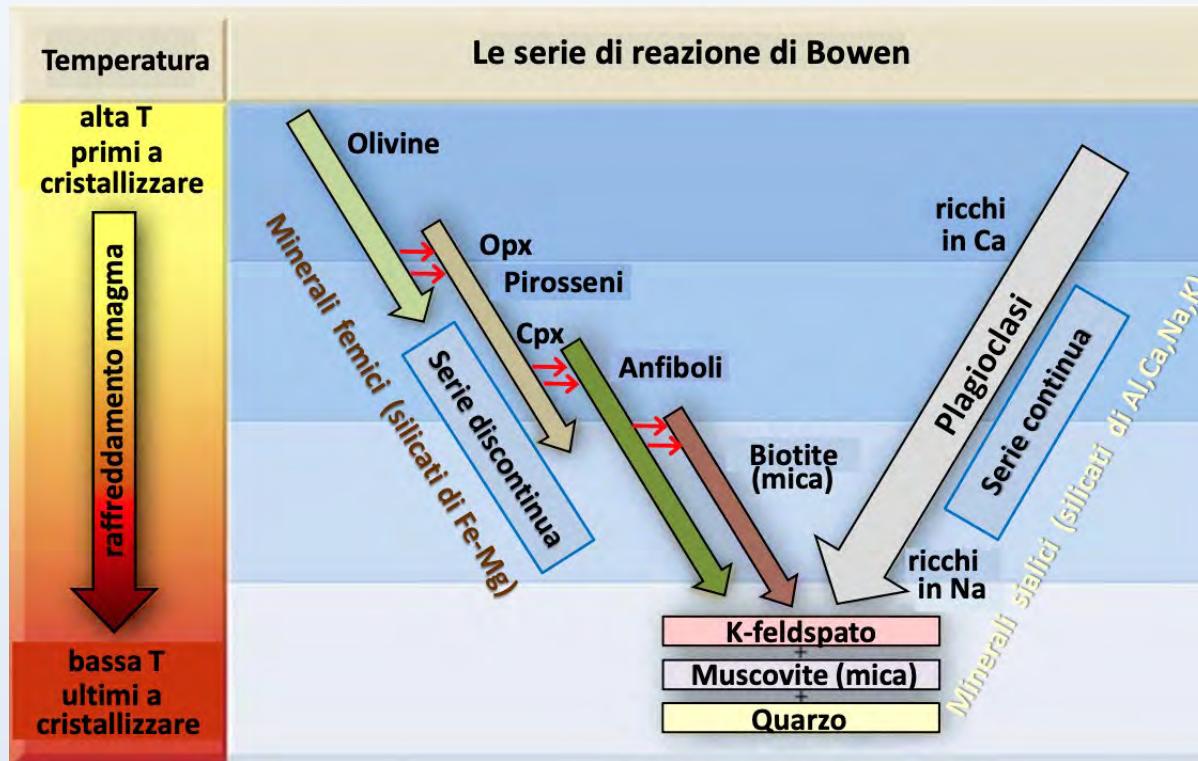
Serie di Bowen

dal nome di colui che per primo la propose (“The evolution of igneous rocks”, 1928).

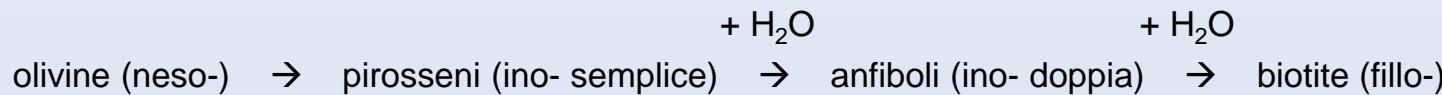
Serie di Bowen (serie di cristallizzazione)

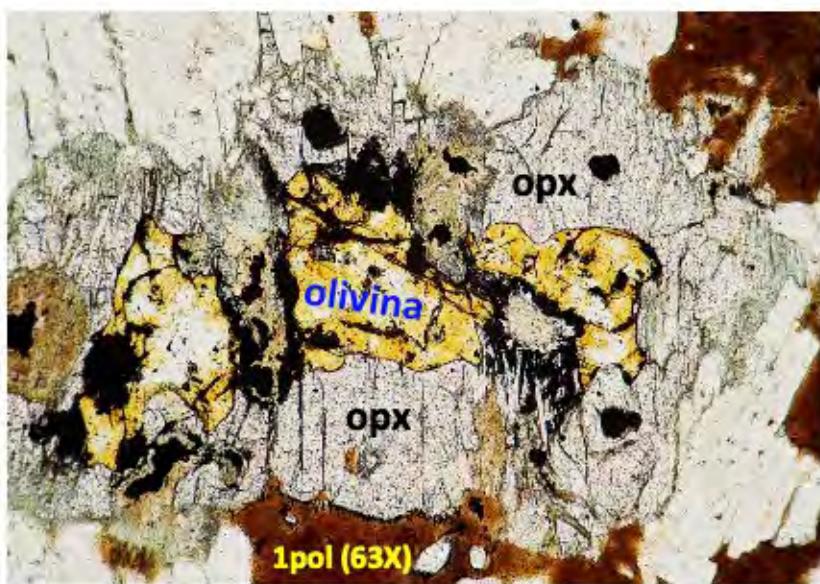
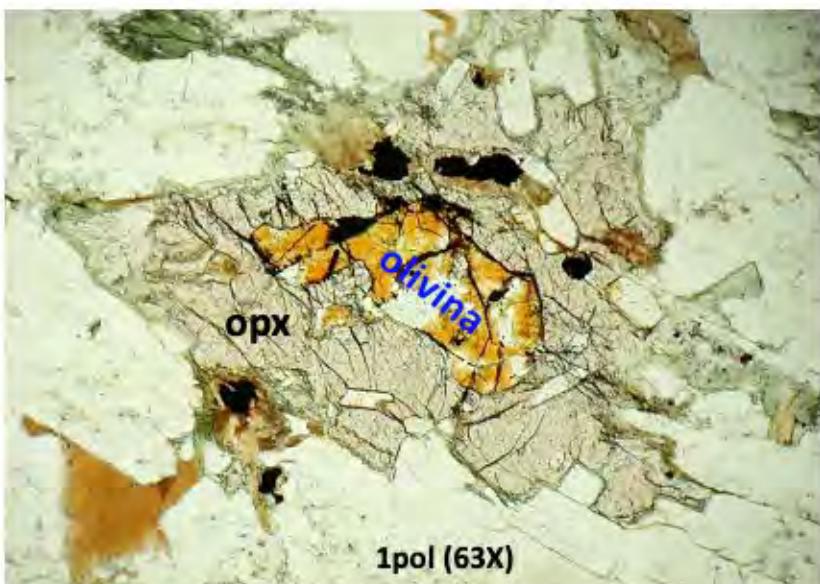


Serie di Bowen (serie di cristallizzazione)

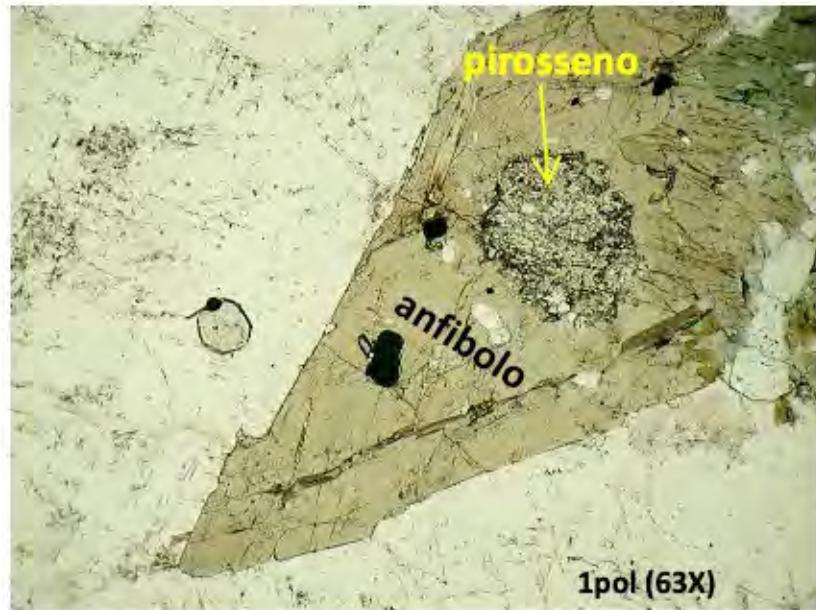
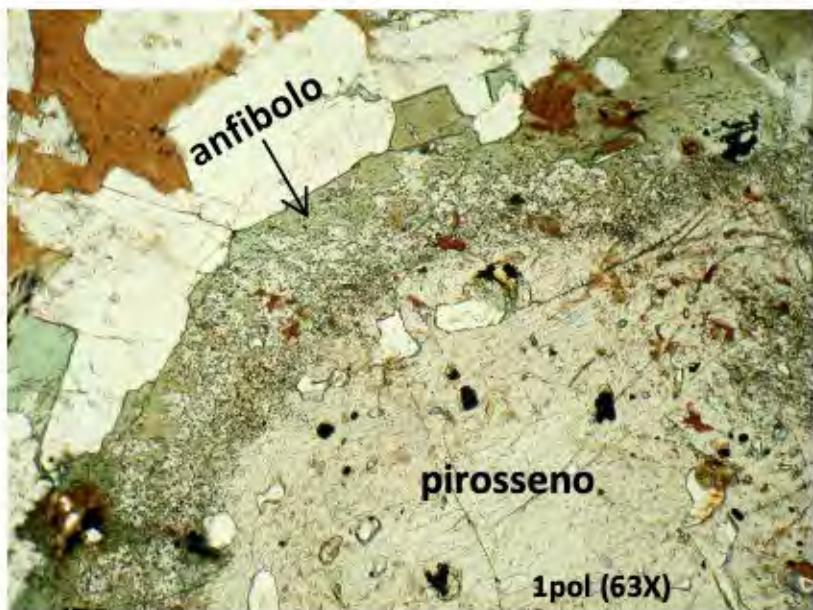


I minerali di Fe-Mg formano una serie discontinua perché ai cambiamenti di chimismo corrispondono diverse strutture cristalline:



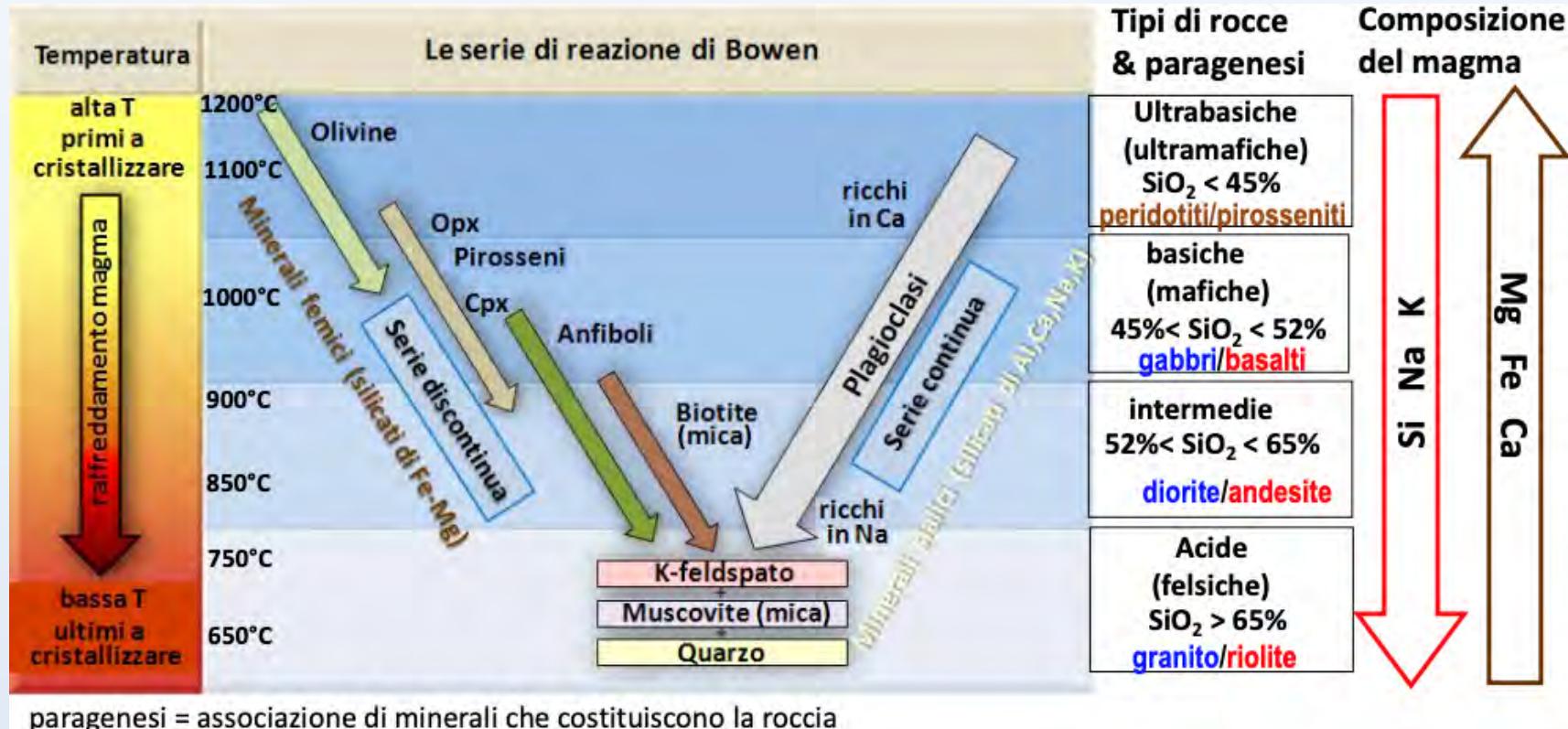


Reazione peritettica: relitto di olivina circondato da ortopirosseno



Reazione per aumento H_2O nel magma : clinopirosseno parzialmente (sx) e quasi totalmente (dx) sostituito da anfibolo

Serie di Bowen (serie di cristallizzazione)

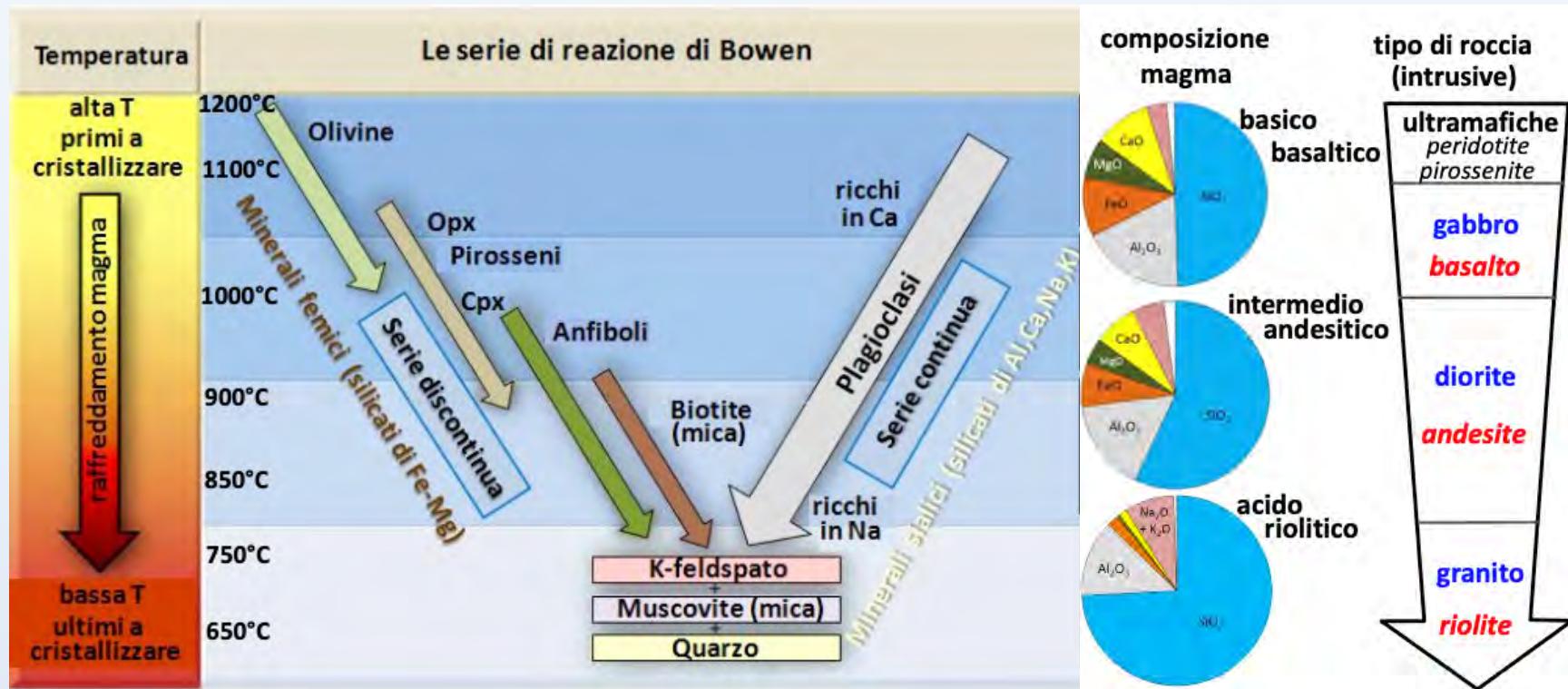


Letta in senso orizzontale la Serie di Bowen fornisce la paragenesi per i diversi tipi di roccia e la coesistenza tra i minerali, per es:

olivina + pirosseni saranno associati ad un plagioclasio ricco in Ca (nei basalti o gabbri) e non ad un K-feldspato o quarzo

K-feldspato + quarzo saranno associati ad un plagioclasio ricco in Na, biotite e/o Muscovite (in graniti) e non a pirosseni o olivine

Serie di Bowen (serie di cristallizzazione)



La figura a destra mostra il cambiamento compositivo del magma residuale al procedere della cristallizzazione.

Con la cristallizzazione frazionata è possibile ottenere magmi acidi partendo da magmi basici, cioè ottenere graniti da magmi basaltici. Questa è una possibile spiegazione per la genesi dei graniti, che però è la meno probabile in termini di rapporti volumetrici: i graniti sono le rocce intrusive più abbondanti della crosta continentale superiore, ma la cristallizzazione frazionata di un magma basaltico può produrre magmi granitici in quantità inferiore al 10%.

Il processo principale per la produzione di graniti è invece la fusione crostale (anatessi) di rocce metamorfiche.

Variazioni chimiche di una serie magmatica

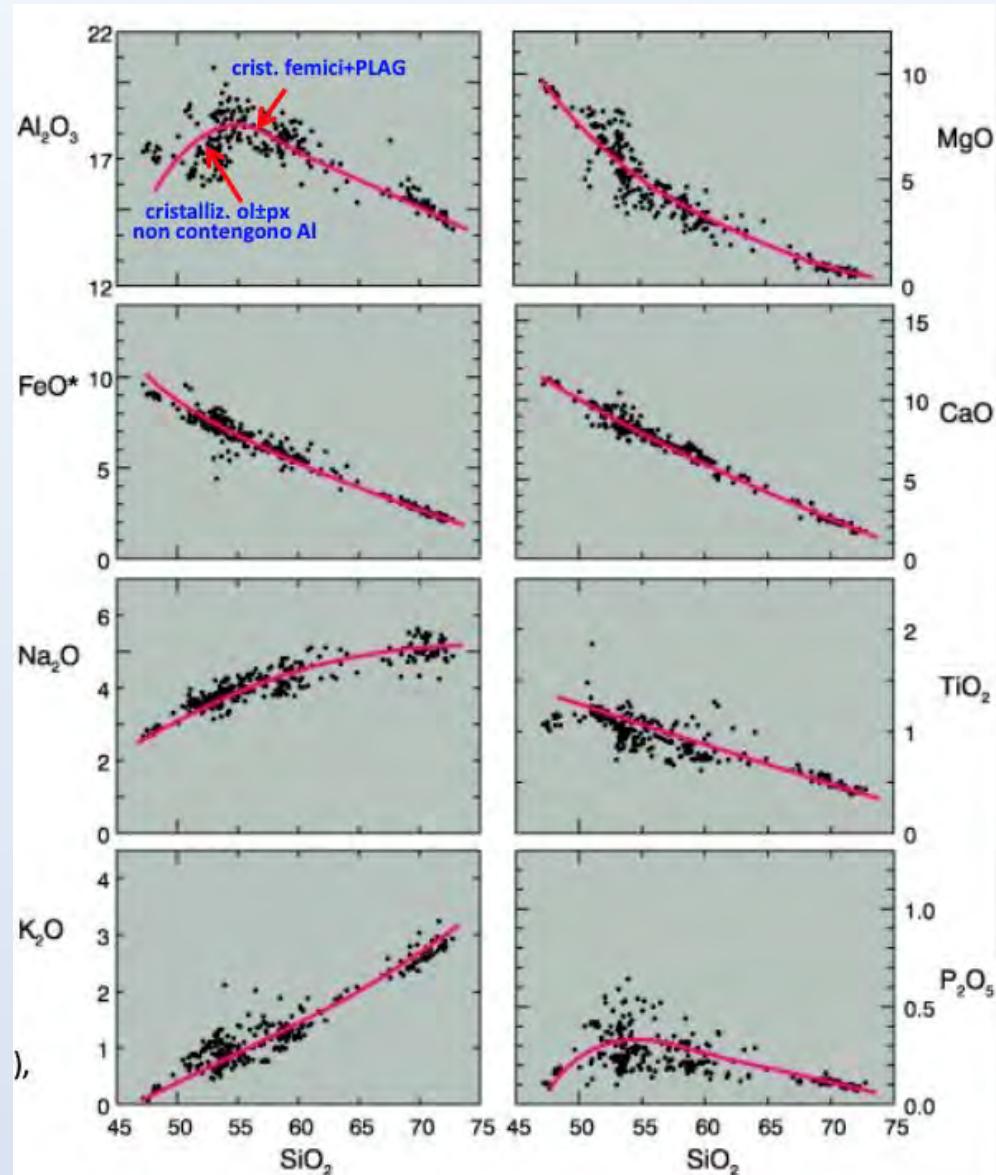
La cristallizzazione frazionata produce una modificaione della composizione del magma. Durante questi processi, alcuni dei magmi possono essere eruttati in superficie. Questi possono avere composizioni diverse in funzione dello stadio di cristallizzazione in cui si trovavano.

Lo stadio di evoluzione di un certo magma si può valutare utilizzando gli indici di differenziazione (come SiO_2 , MgO):

Es: magmi che derivano da più processi di cristallizzazione (più evoluti) avranno più SiO_2 e meno MgO .

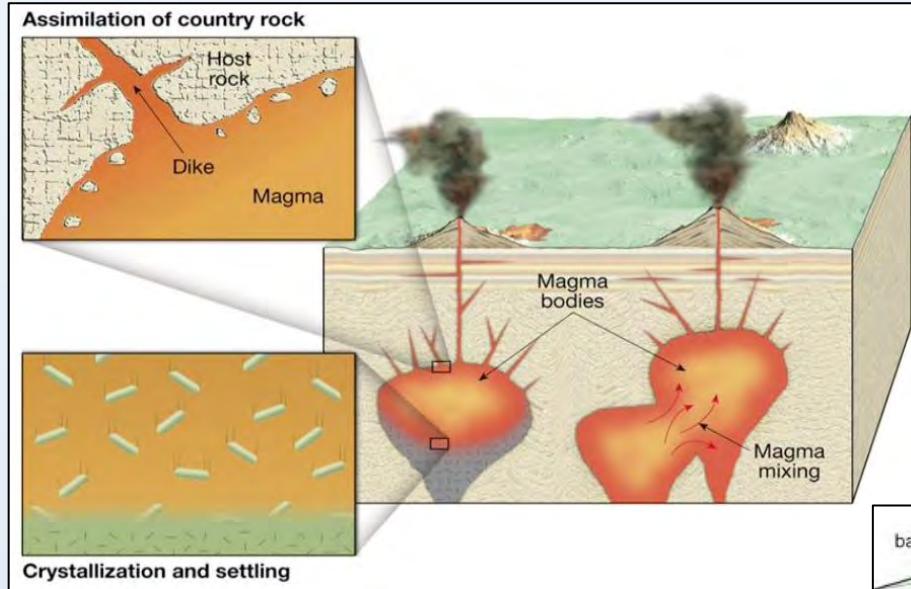
I diagrammi di Hacker sono utilizzati per valutare le variazioni chimiche dei magmi durante la differenziazione (cristallizzazione)

Harker variation diagram for 310 analyzed volcanic rocks from Crater Lake (Mt. Mazama), Oregon Cascades (from Winter, 2001)



Altri meccanismi che portano alla modifica della composizione del magma

Mescolamento di magmi (mixing)

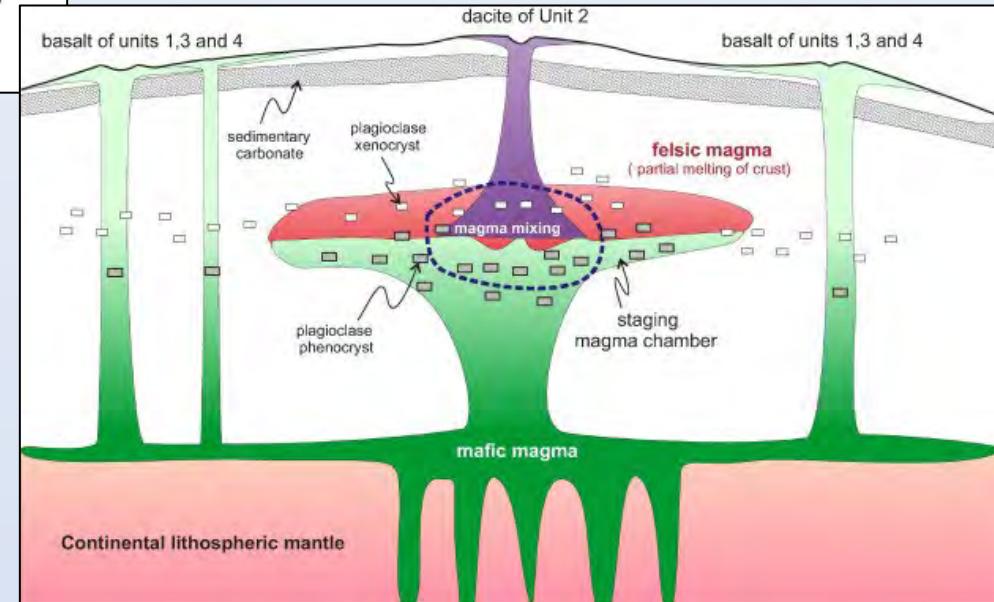


Il mescolamento di magmi diversi produce un magma ibrido omogeneo e di conseguenza rocce ibride.

La fattibilità di un mescolamento completo dipende:

- dalla composizione dei due magmi,
- dalla loro viscosità,
- dalla loro temperatura.

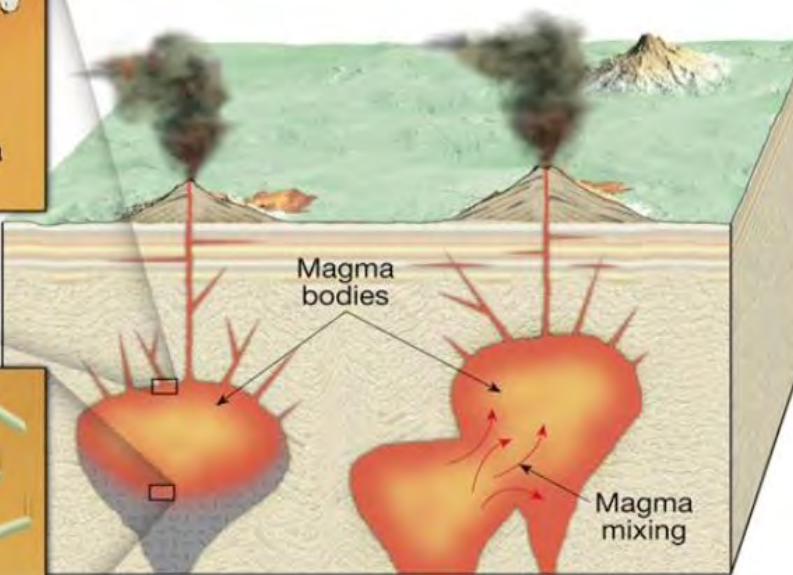
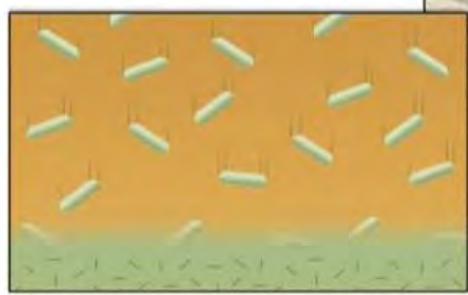
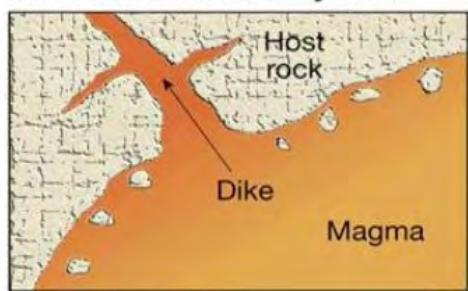
Se il mixing è completo, i due magmi mescolati non sono più distinguibili.



Altri meccanismi che portano alla modifica della composizione del magma

Assimilazione crostale

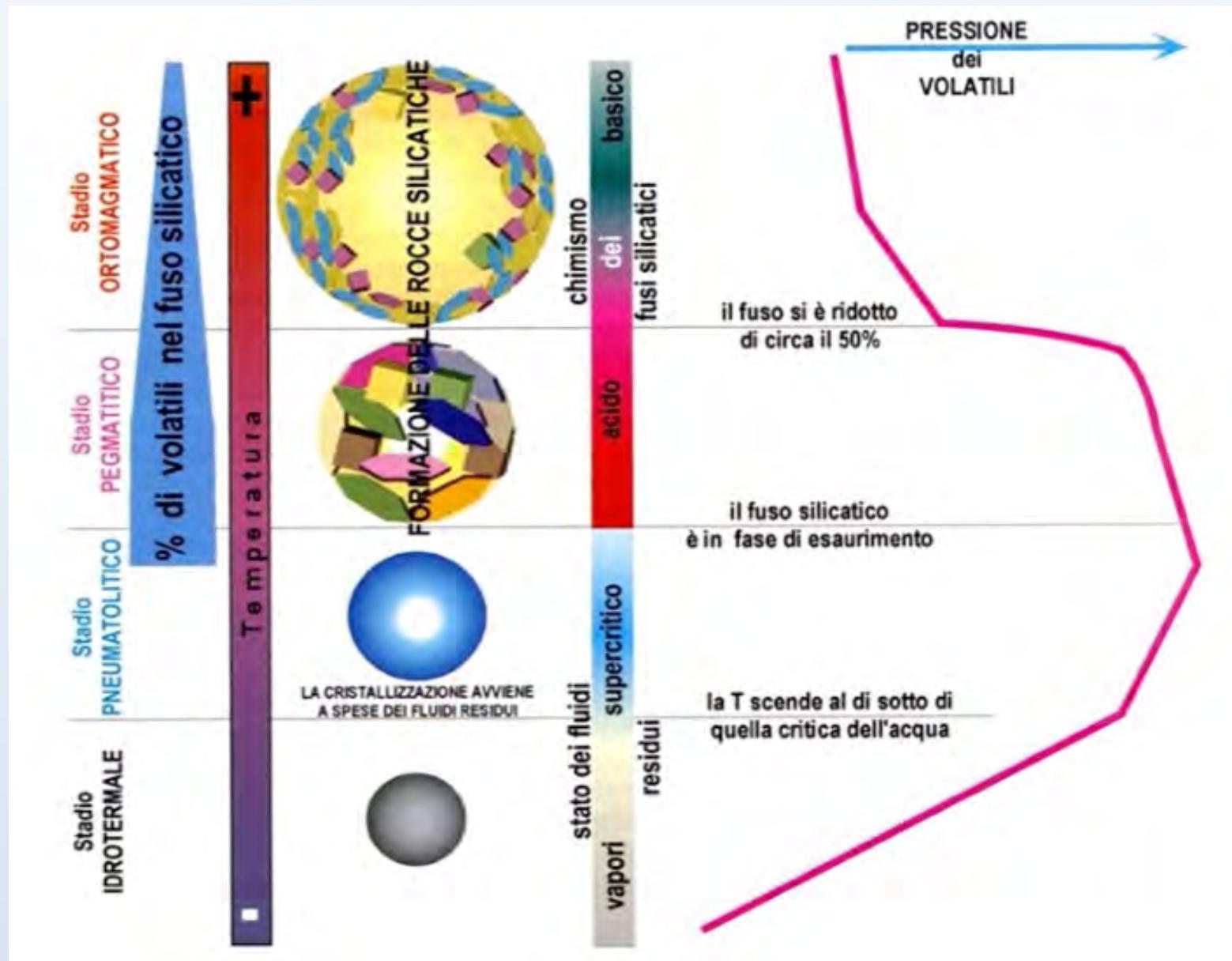
Assimilation of country rock



Incorporazione (= parziale "digestione") di materiale proveniente dalle pareti o dal tetto della camera magmatica. Evidenze: xenoliti metamorfici.

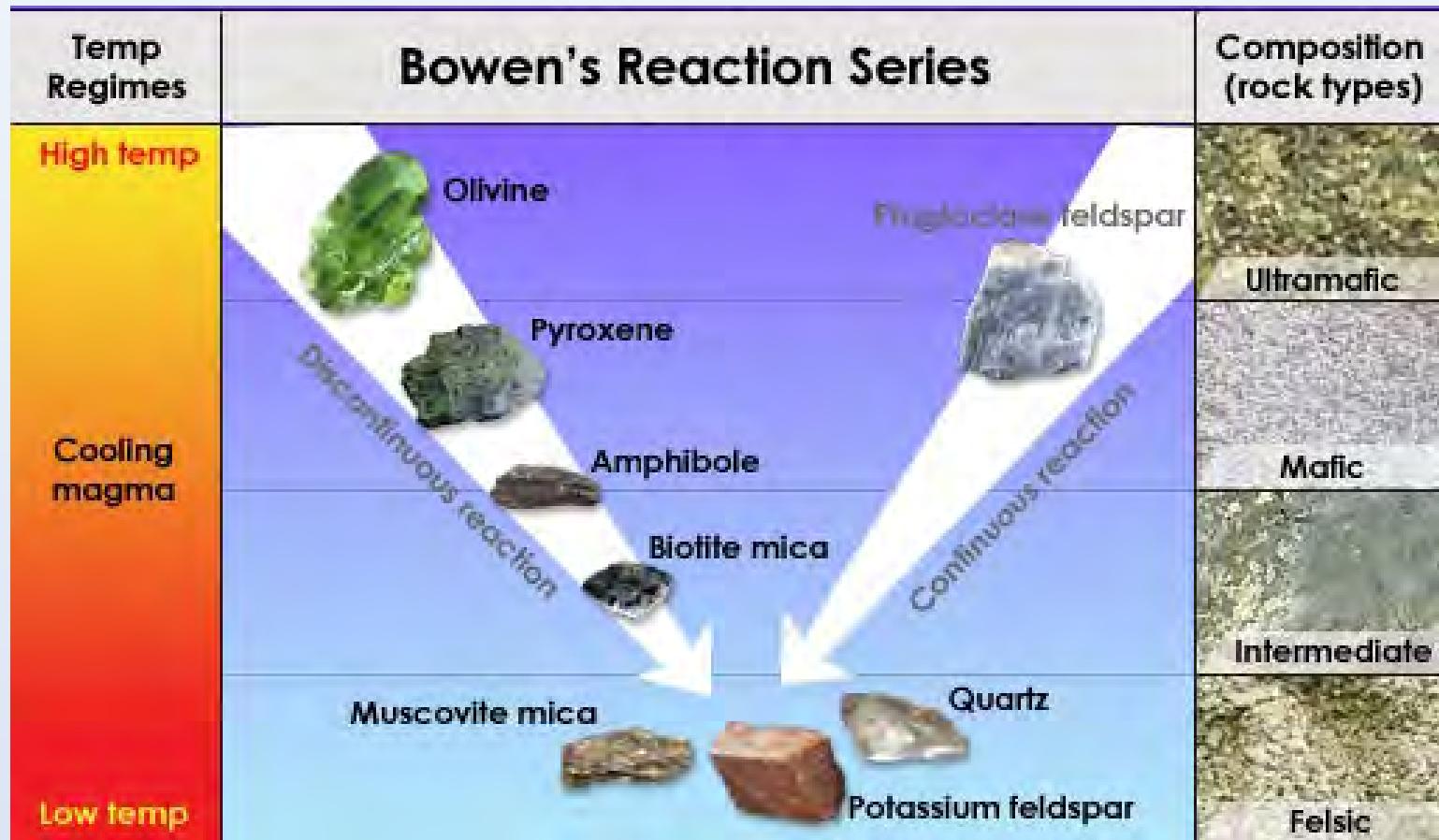
Il calore del magma basico può anche arrivare a fondere il materiale crostale, e il fuso crostale si mescola con quello basico (mixing)

Stadi del processo magmatico in ambiente intrusivo



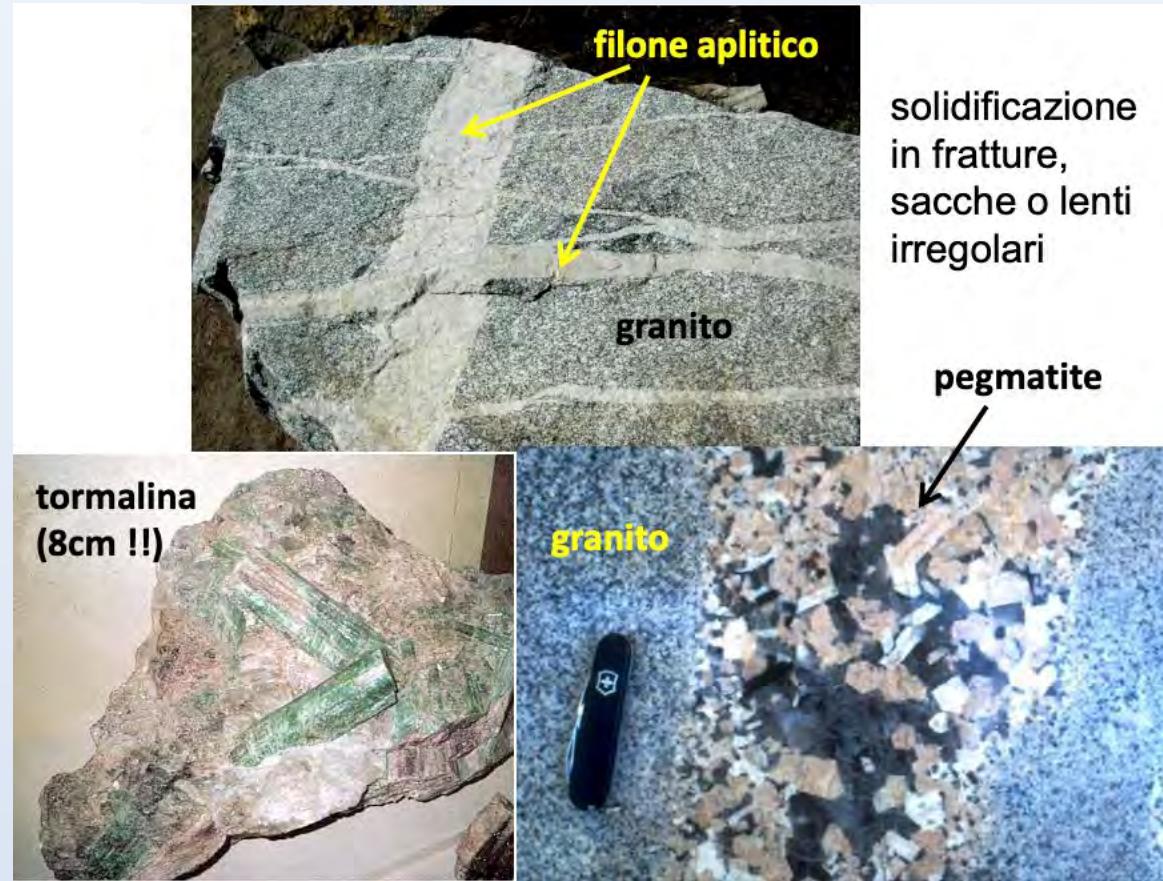
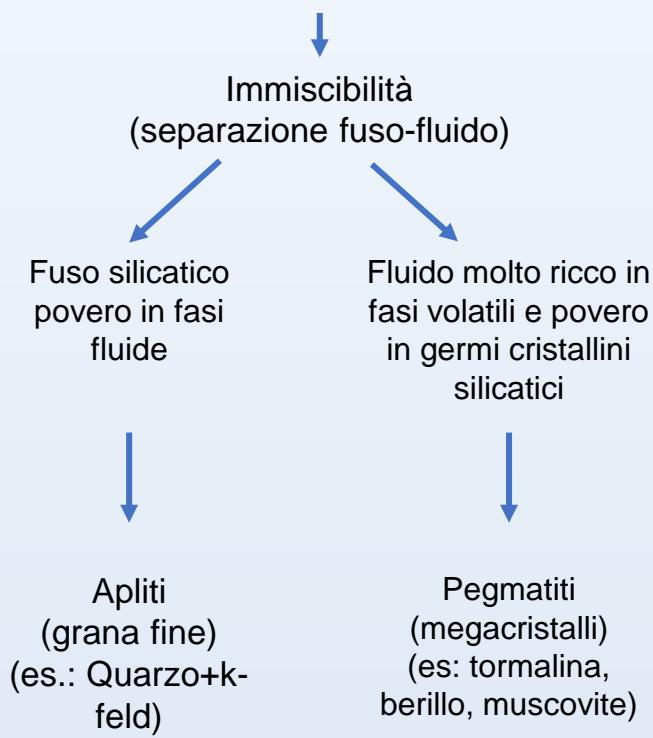
Fase ortomagmatica (1300 – 650 °C)

Cristallizzazione secondo la serie di Bowen: prima i minerali anidri e poi quelli idrati; il liquido cambia composizione, si arricchisce in H_2O e in elementi (incompatibili) non entrati nei minerali e diventa un liquido “residuale”



Fase pegmatitica (650 - 500°C)

Fusi residuali ricchi in elementi incompatibili e molto ricchi in fasi volatili (H_2O , CO_2 , S, Cl, F, B...)



solidificazione
in fratture,
sacche o lenti
irregolari

pegmatite

Fase pneumatolitica (500 - 373°C)

Massi gassosi ricchi di alogenuri metallici si separano dal liquido e danno origine alla deposizione pneumatolitica.

La buona parte dell' H_2O passa alla successiva fase idrotermale.

Fase idrotermale (< 373°C)

Cristallizzazione da masse gassose che permeano le fratture derivate dal raffreddamento della massa intrusiva, per:

- Diminuzione di T e variazione di pH
- Risalita verso la superficie - sorgenti termali

Minerali tipici sono alogenuri (fluorite), solfuri (pirite blenda galena), elementi nativi (Au, Ag), ma anche ematite, quarzo, calcite.

Fase idrotermale



Fluorite
 CaF_2



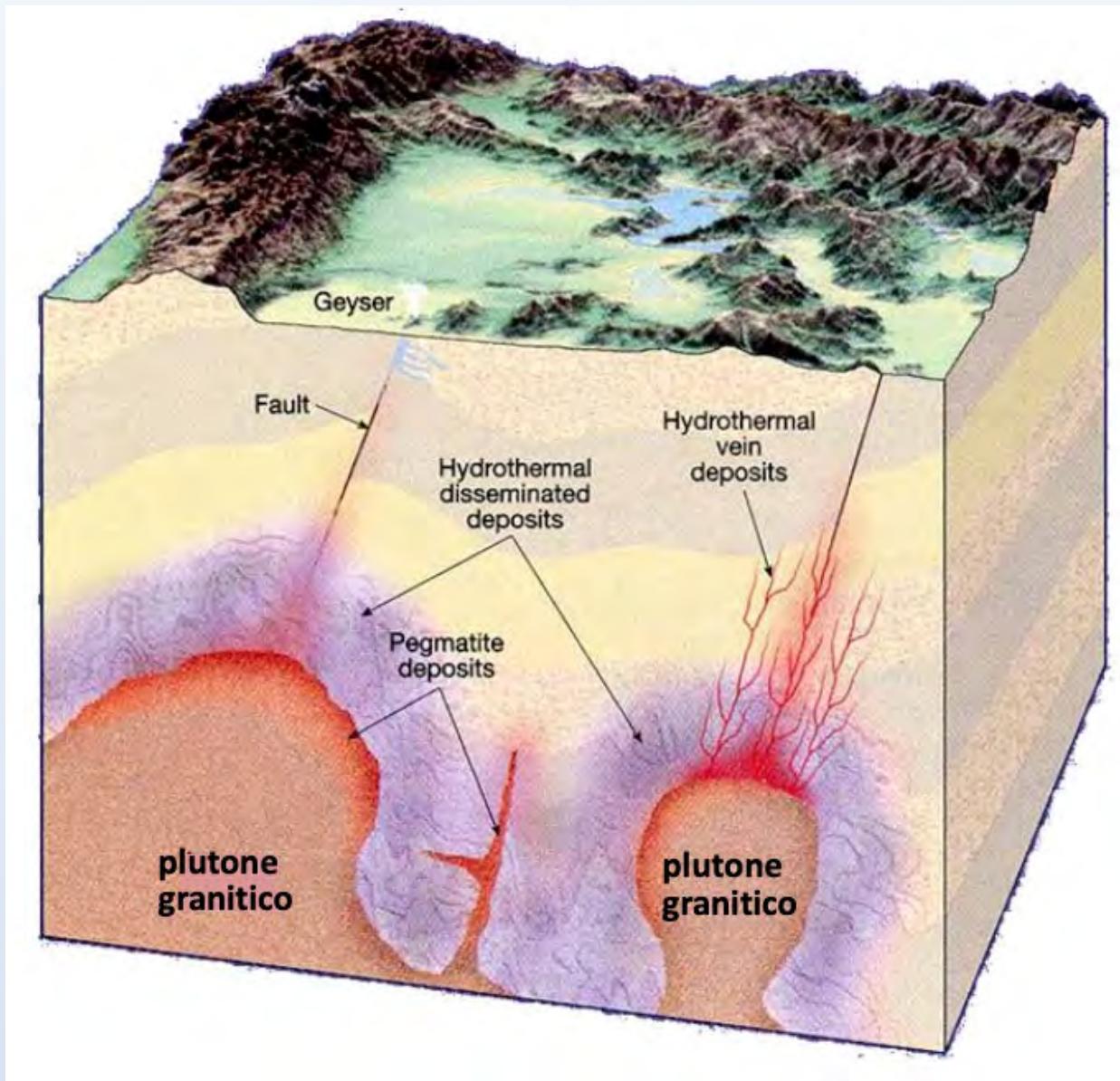
Blenda
 ZnS



Pirite
 FeS_2



Depositi pegmatitici e idrotermali associati a plutoni granitici



Depositi pegmatitici e idrotermali associati a plutoni granitici

Hydrothermal Mineral Deposits

