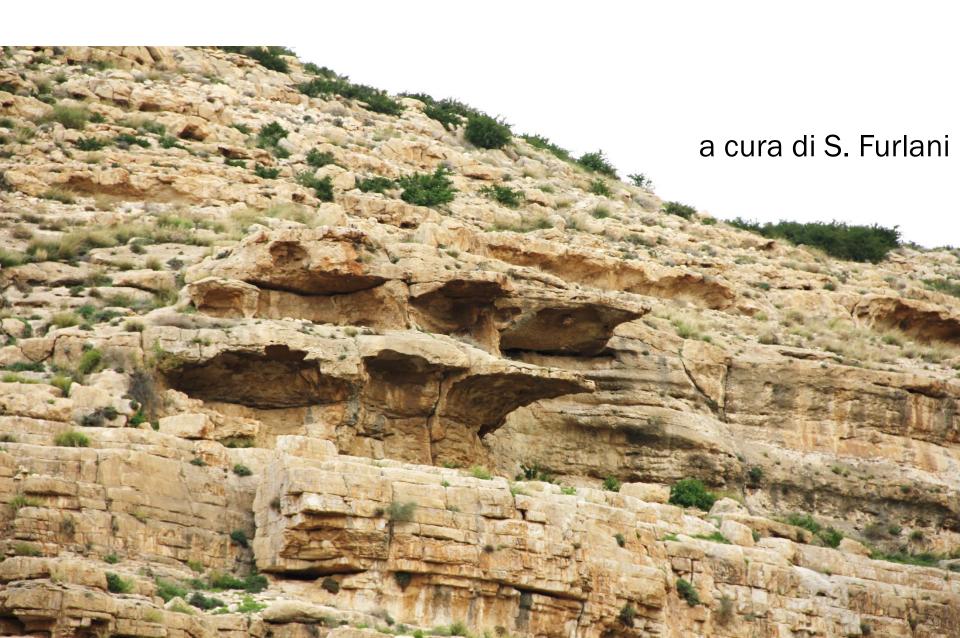
FORME STRUTTURALI



Cenni di geomorfologia strutturale

STRUTTURE E FORME

I MOVIMENTI DELLA TERRA

In questa lezione parleremo delle forme la cui genesi ed evoluzione è legata principalmente alla struttura geologica, ovvero la litologia, la tettonica (pieghe, faglie, stratificazione, isostasia, movimenti tettonici)

- Il diastrofismo, pieghe, faglie
- × Horst e graben
- * Le morfostrutture tabulari, monoclinali, a pieghe

Pieghe e fagli

IL DIASTROFISMO

DEFORMAZIONI DELLE ROCCE

- Con il termine diastrofismo si indicano le deformazioni (tettoniche) che subiscono le rocce in seguito alle enormi forze coinvolte nei movimenti delle placche, alla risalita del materiale magmatico, ecc.
- Le conseguenze di tali movimenti sono ben evidenti sulle rocce e sugli strati, in quanto questi vengono fratturati, tagliati, ruotati o piegati
- * Il risultato di questi movimenti sugli strati sono divisi in due categorie, pieghe e faglie.

Il piegamento delle rocce

LE PIEGHE

LE PIEGHE

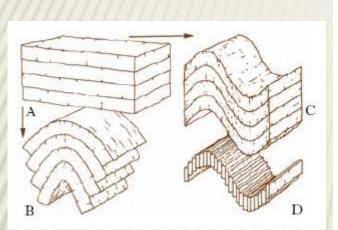
Le rocce sottoposte a determinati tipi di sforzi possono subire processi di deformazione, detti piegamenti

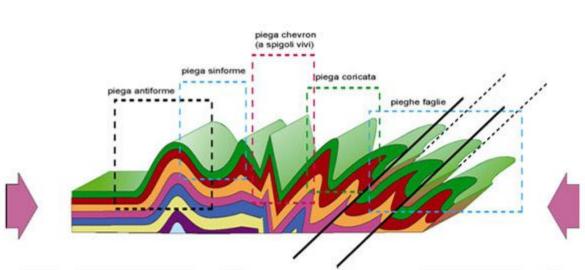
Solitamente materiali duri e fragili come le rocce tendono a fratturarsi, tuttavia se la pressione è applicata per lunghi tempi in ambienti confinati le rocce sono sottoposte a deformazioni lente

PROCESSI DI PIEGAMENTO

- × Può interessare tutti i tipi di roccia
- × Le rocce stratificate sono più adatte a piegarsi
- Le pieghe possono avere da pochi centimetri di raggio a parecchi chilometri
- Il piegamento può essere più o meno complesso, simmetrico, asimmetrico
- Possono essere associate a fratture (fagliazione)

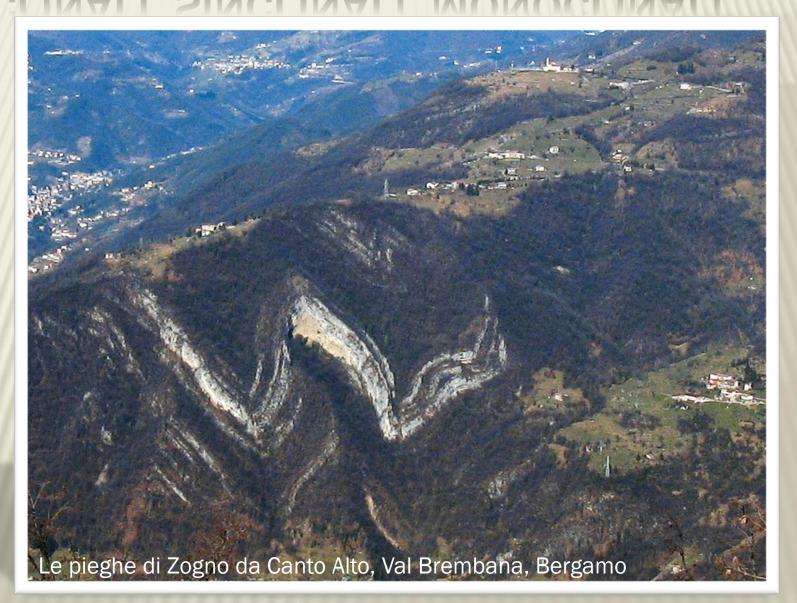
PIEGHE (FOLD)

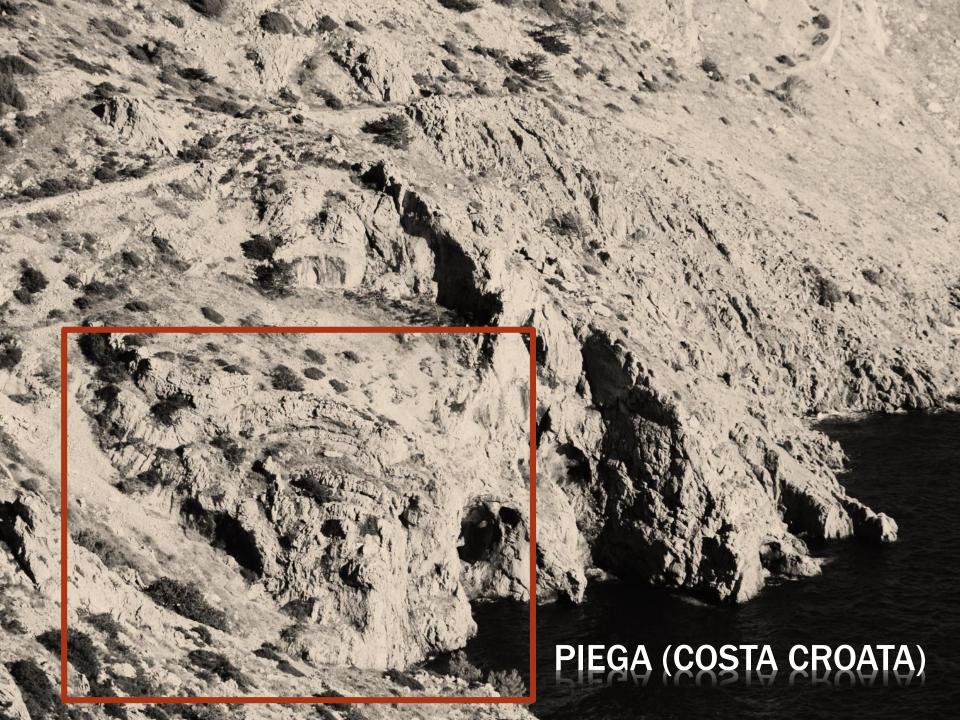






ANTICLINALI, SINCLINALI, MONOCLINALI



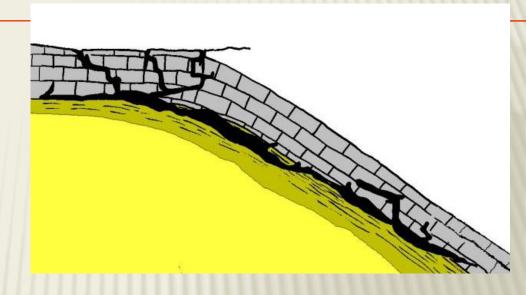


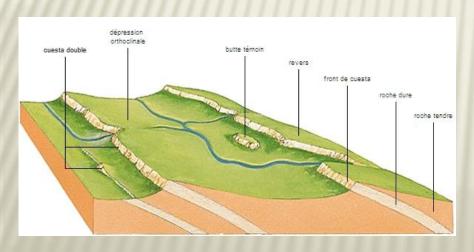
TIPI DI PIEGHE

Le pieghe si dividono in diversi tipi. Qui ricordiamo i più importanti:

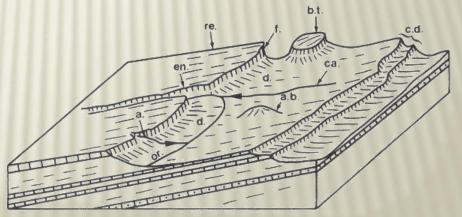
- Monoclinale: strati paralleli con inclinazione costante
- + Anticlinale: piega simmetrica convessa verso l'alto
- + Sinclinale: piega concava verso l'alto

MONOCLINALI





Cuestas et structure monoclinale



front

b.t.: butte temoin a.b.: avant butte

C.d.: cuesta double

d. depression orthoclinale

en. entonnoir de percée cataclinale

rivière anaclinate Of. : riviere orthoclinate

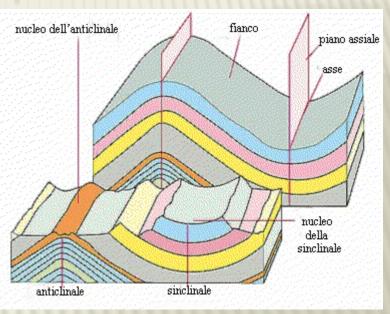
Ca. : rivière cataclinale

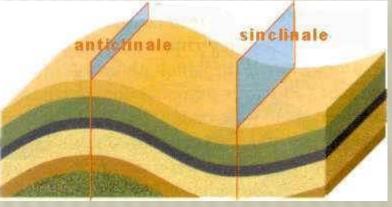
MONOCLINALI



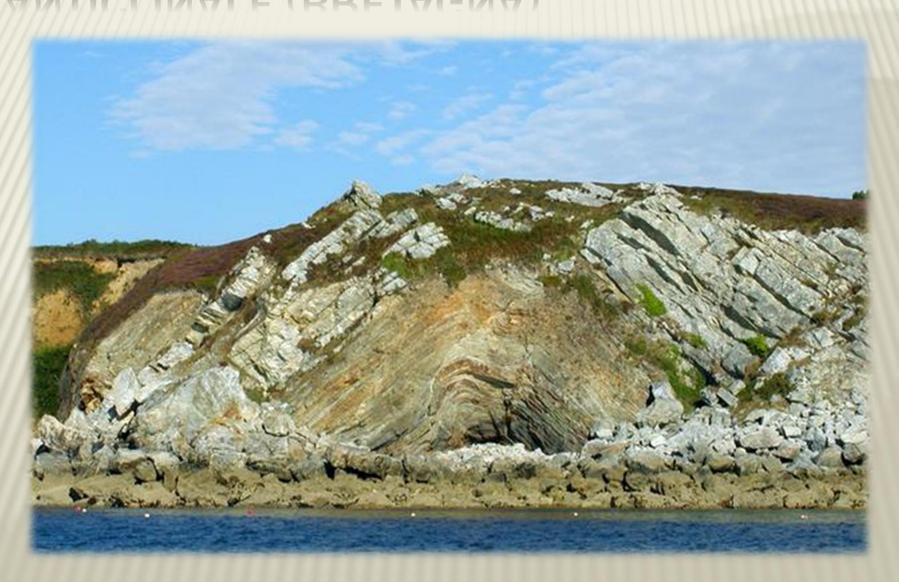
ANTICLINALI E SINCLINALI







ANTICLINALE (BRETAGNA)



ANTICLINALI









SINCLINALI

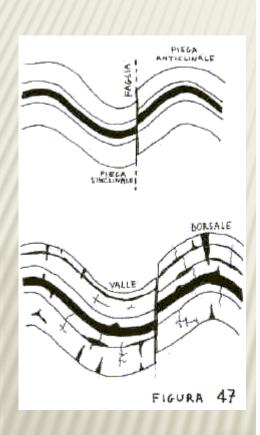


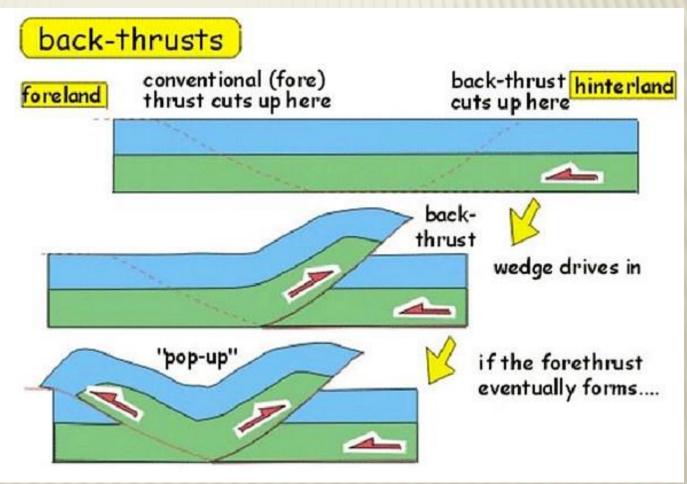






PIEGA FAGLIA

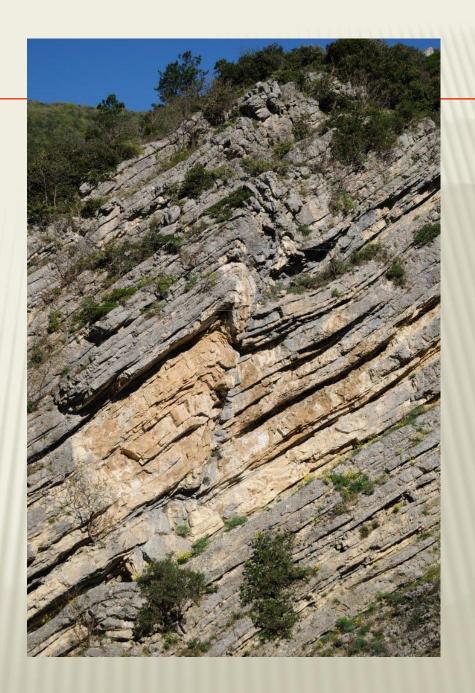




PIEGHE E FAGLIE



PIEGA FAGLIA



SUCCESSIONE DI PIEGHE

Le forze che corrugano la superficie terrestre spingono gli strati con fortissime compressioni laterali che possono dar luogo a sequenze parallele di anticlinali e sinclinali.

» Quando l'erosione mette a giorno il piegamento complessivo, il risultato topografico sarà una serie di valli e dorsali lunghe, parallele e strette

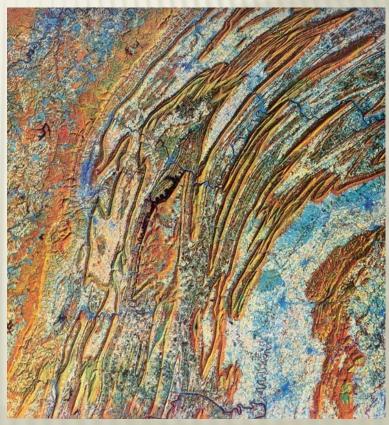
DORSALI E VALLI

Spesso si osserva che le anticlinali corrispondono alle dorsali, mentre le valli alle sinclinali.

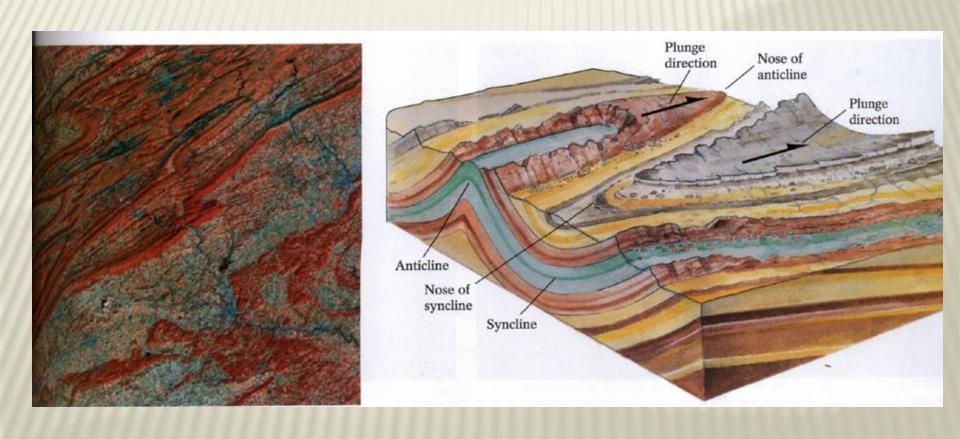
★ E' possibile comunque anche una topografia inversa, in cui le dorsali sono le sinclinali e le anticlinali sono le valli. Questo può eesere legato a questioni strutturali o ad erosione selettiva

DORSALI E VALLI (APPALACCHI, USA)





APPALACCHI (USA)

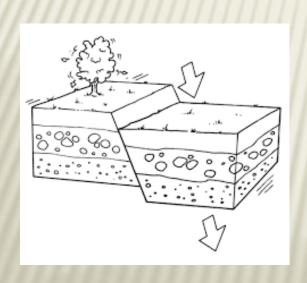


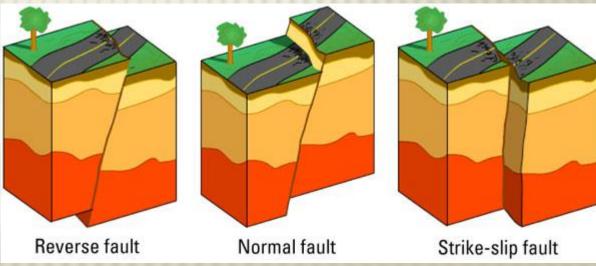
Fratture nelle rocce

LE FAGLIE

FRATTURE (JOINTS) E FAGLIE (FAULTS)

In conseguenza degli sforzi crostali le rocce possono rompersi dando origine a fratture e faglie, con relativo spostamento delle parti





LA FAGLIAZIONE

- * Il processo di fagliazione si verifica generalmente lungo zone di debolezza della crosta o dell'ammasso roccioso.
- * Il movimento può essere verticale o orizzontale
- Il movimento può essere lento e continuo, ma anche improvviso ed a scatti
- Lo spostamento può essere da pochi centimetri a 10 m

FAGLIE





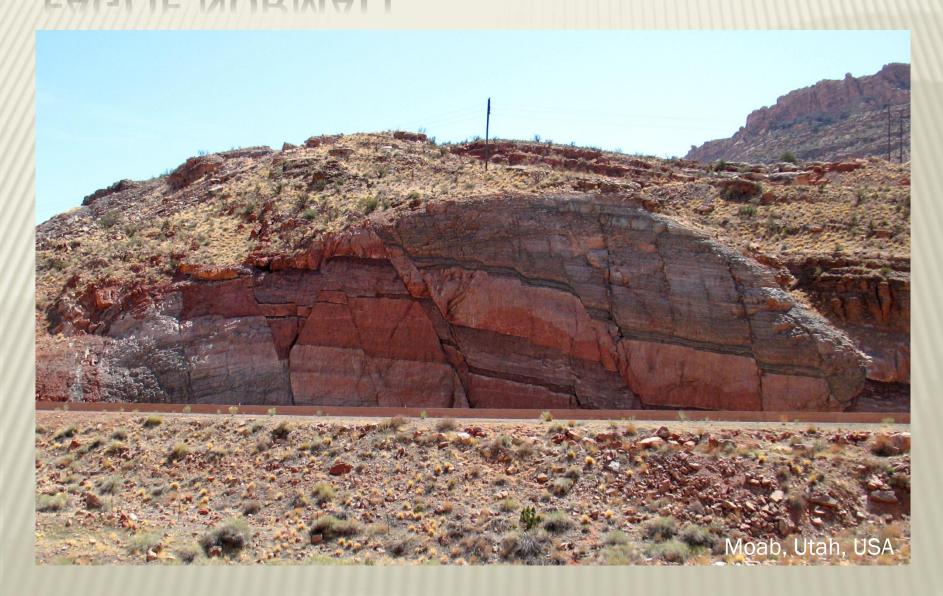
FAGLIE INVERSE



FAGLIE INVERSE



FAGLIE NORMALI

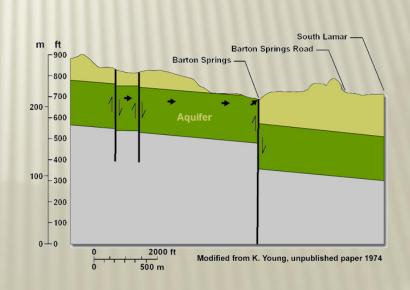




EFFETTI DELLE FAGLIE

- Alle attività delle faglie si possono accompagnare i terremoti
- Generalmente la loro capacità di modellamento è modesta (piccoli spostamenti del terreno, max 10 m, innesco di frane)

Le zone di faglia possono essere vie di risalita preferenziale di acque sotterranee

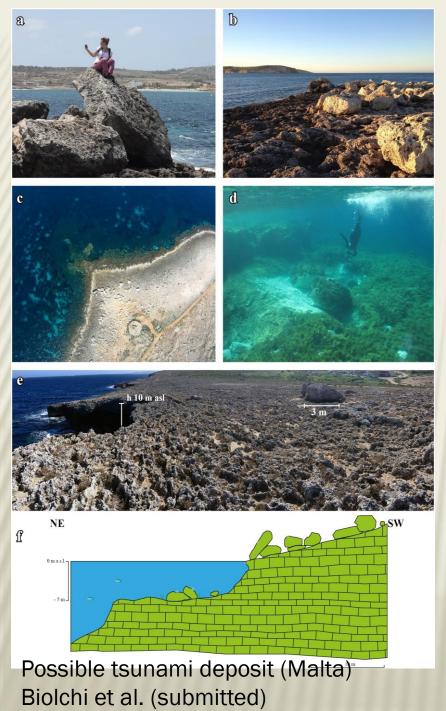


FAGLIE, FAGLIE



Sicuan, earthquake





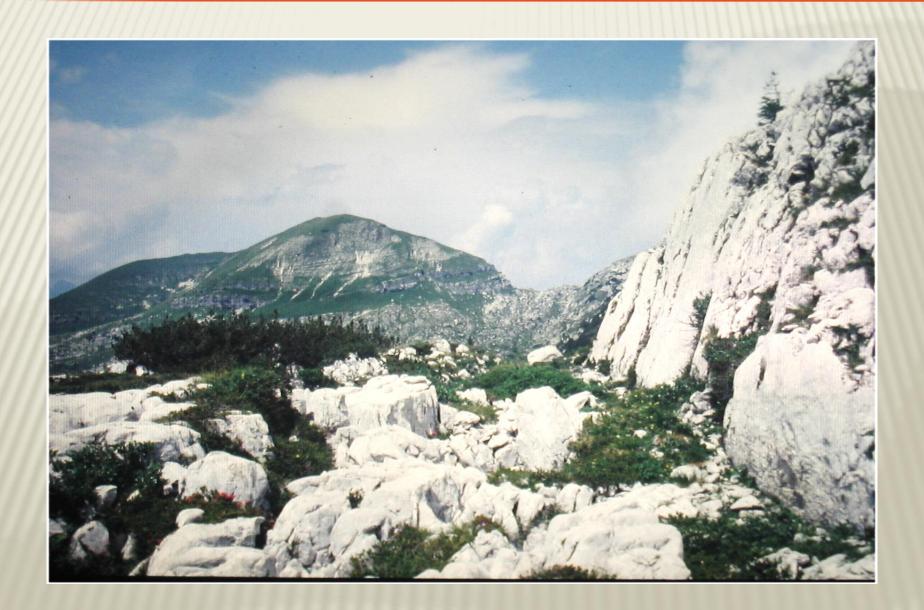




SCARPATE DI FAGLIA (FAULT SCARP)

Le faglie sono spesso evidenziate da particolari caratteristiche topografiche, in particolare le scarpate di faglia che rappresentano il bordo di un blocco spostato

Si tratta di pareti verticali alte fino a 3 km e lunghe fino a 160 km.

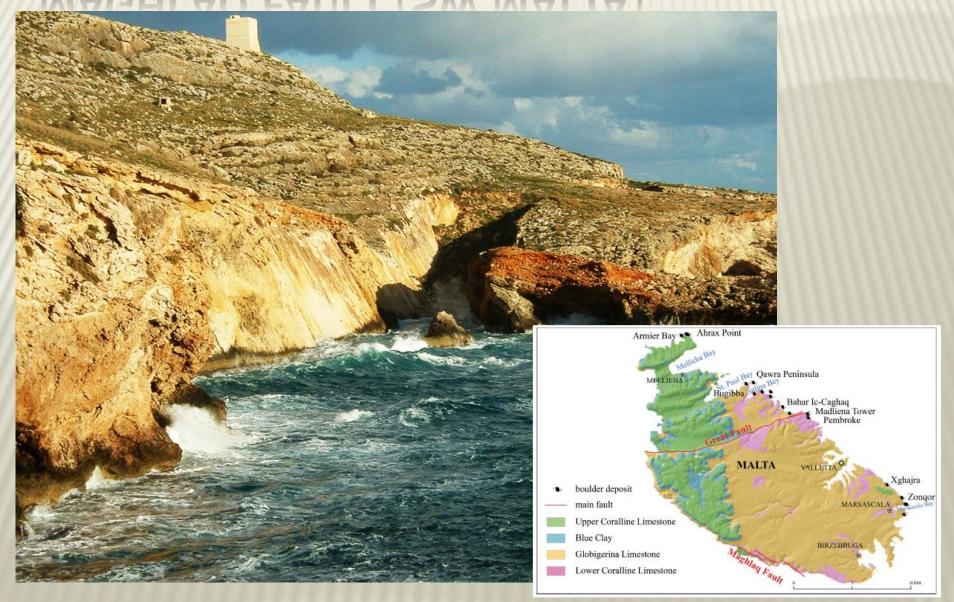








MAGHLAQ FAULT (SW MALTA)

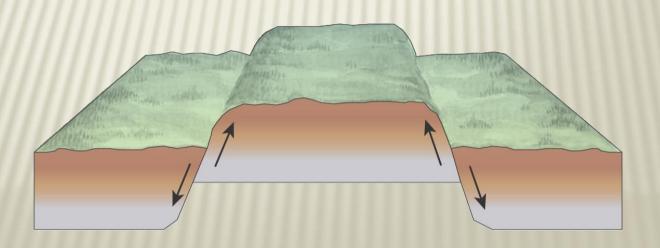






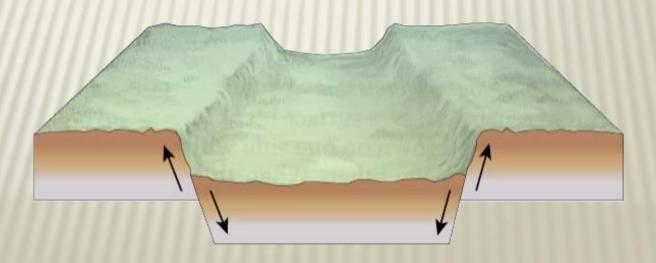
HORST

Horst indica un blocco sollevato tra due faglie parallele. Dal punto di vista topografico può assumere la forma di un altipiano con due fianchi rettilinei e ripidi



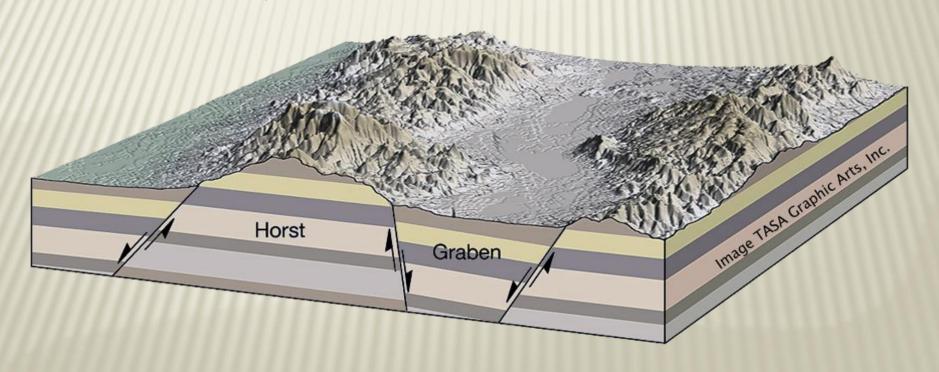
GRABEN

Graben indica una porzione di terreno ribassato delimitata da faglie parallele che danno origine ad una valle strutturale, con scarpate di fagli ripide

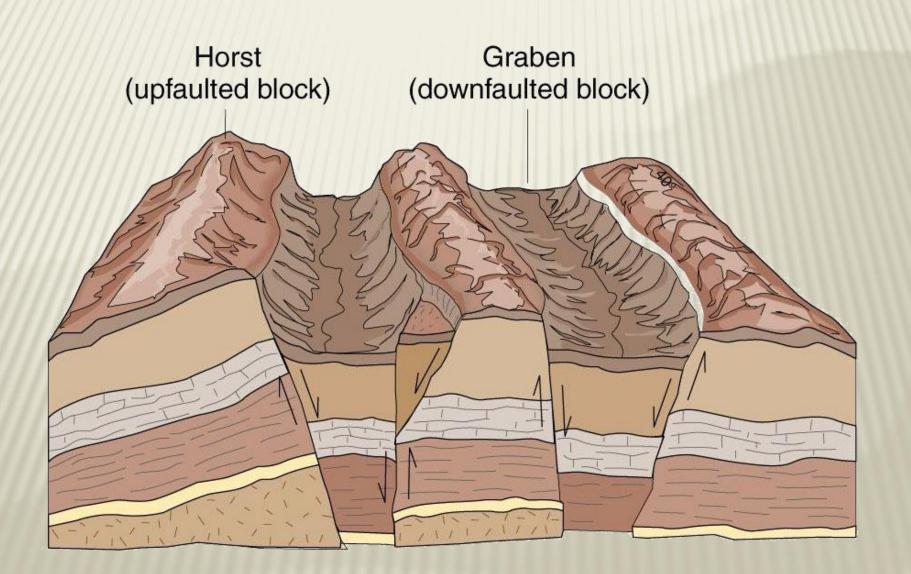


SISTEMA HORTS E GRABEN

In natura sono frequentemente associati. Esempi sono la regione di Basin and Range (Valle della Morte, USA), l'isola di Malta



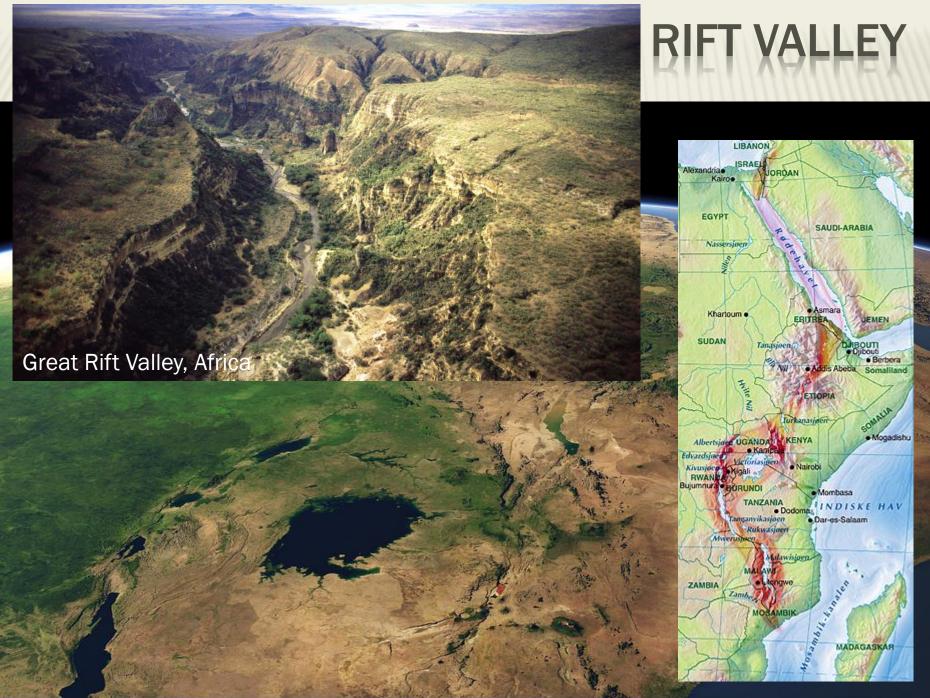
SISTEMA A HORST E GRABEN



RIFT VALLEY

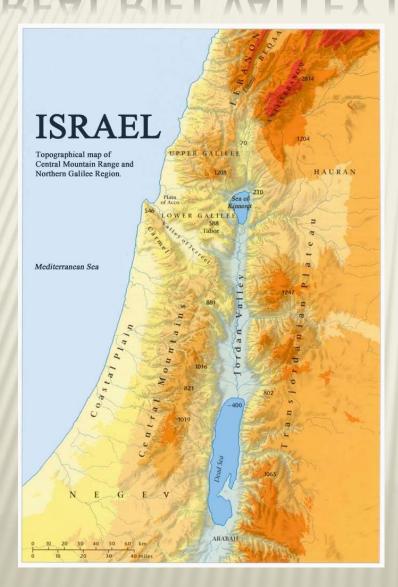
* Quando i graben si estendono per parecchie centinaia di chilometri e formano lunghi lineamenti strutturali, questi si definiscono Rift Valley, o fosse tettoniche. (es. Etiopia)

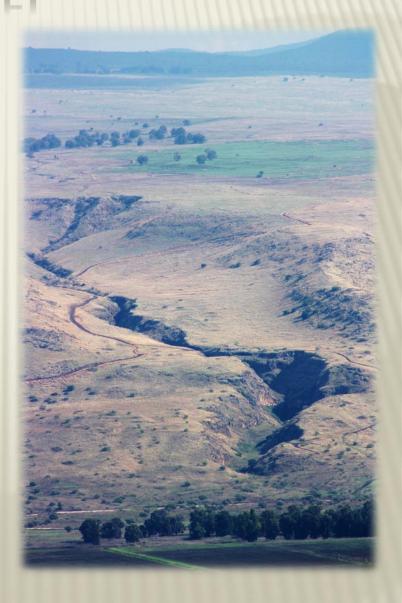




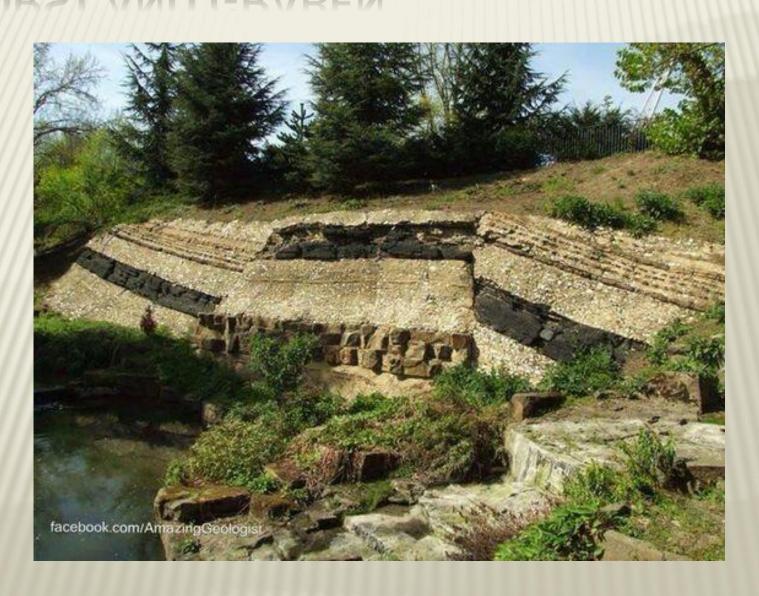
Views of the Earth, Convright @ 2006 by Christoph Hormann http://earth.imagico.de/

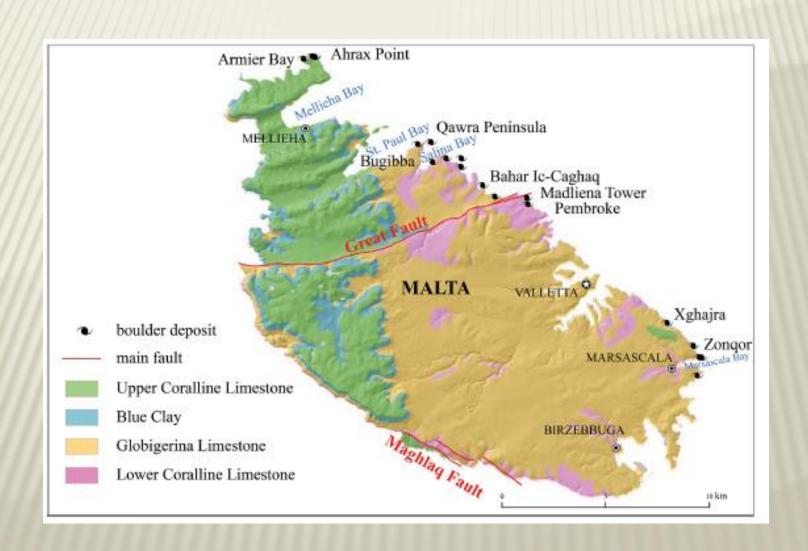
GREAT RIFT VALLEY ISRAEL





HORST AND GRABEN







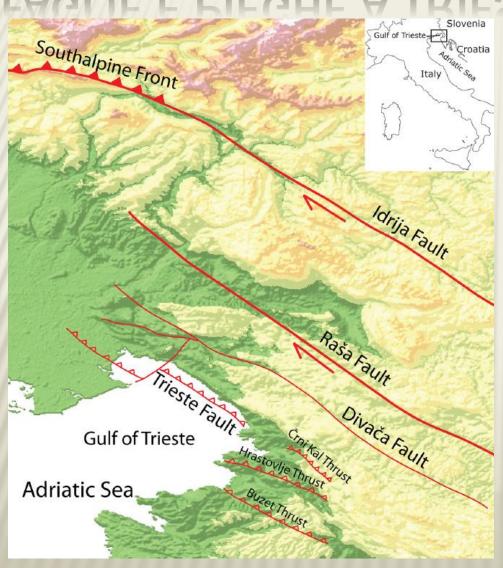


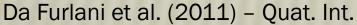


COMPLESSITÀ DEI MOVIMENTI E DELLE FORME

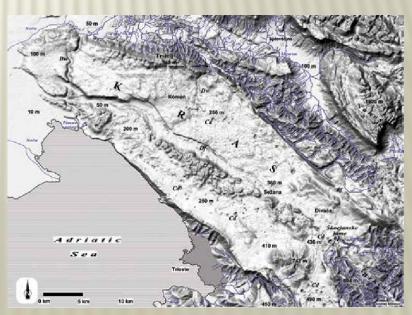
* L'analisi del singolo processo non deve far dimenticare che la realtà è ben più complessa.

Solitamente nella realtà faglie, pieghe e strutture tettoniche si presentano simultaneamente e possono sovrapporsi nel corso della storia geologica. FAGLIE E PIEGHE A TRIESTE









SISTIANA-DUINO...IL CONTATTO CALCARI-FLYSCH

