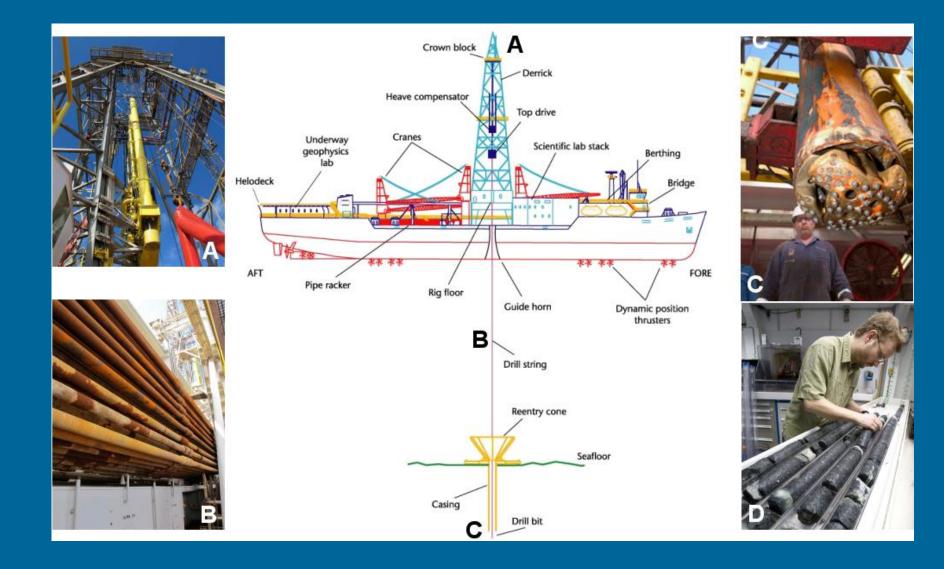
AMBIENTE MARINO PROFUNDO

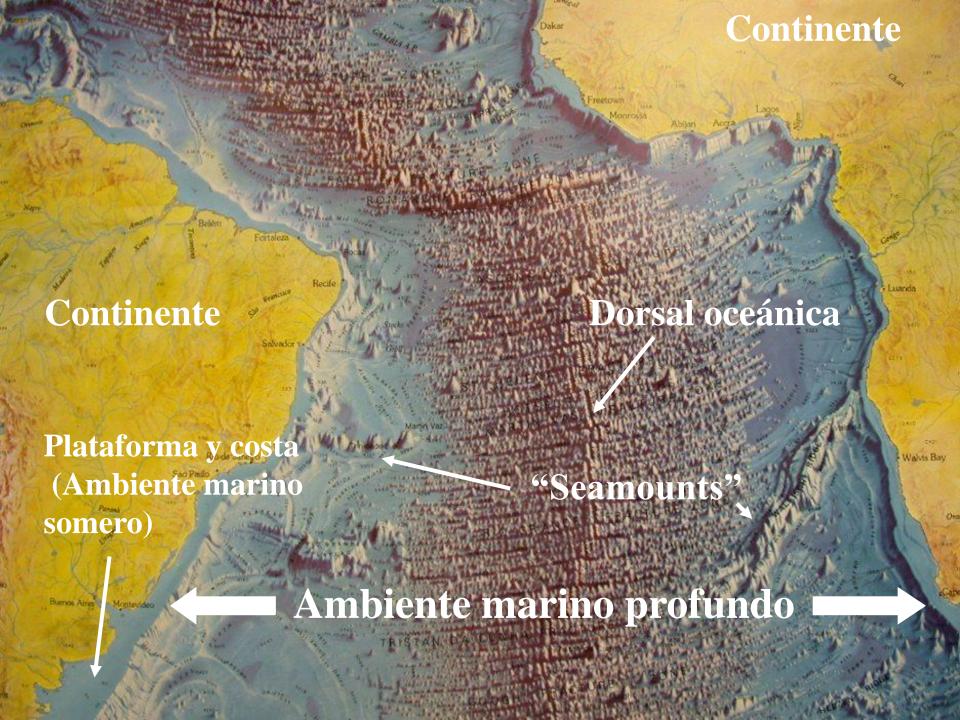
HISTORIA

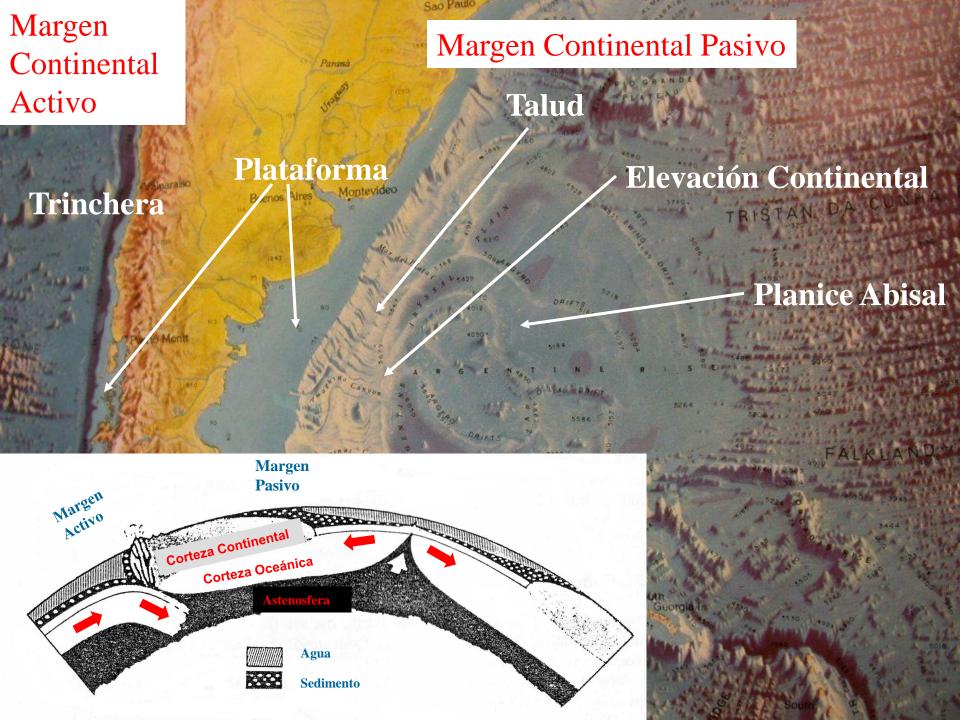
- Viaje del Challenger (1872-1876) Arcillas rojas-estáticos.
- Reconocimiento de sedimentos oceánicos (radiolaritas, nódulos de Mn e Fe, calizas pelágicas, asociación de cherts con ofiolitas) en secuencias antiguas (Steinmann, 1905-1925)
- Keunen y Migliorini (1950) explican las turbiditas y demuestran por primera vez que pueden llegar arenas a los fondos oceánicos
- Entre 1960-1980 se desarrollan las primeras teorías sobre el origen de los abanicos submarinos
- (DSDP) Deep Sea Drilling Project y (ODP) Ocean Drilling Project. A partir de 1970.
- A partir de 1980 se habla de las contouritas
- A partir de 1990 sobre los drifts oceánicos (ODP)

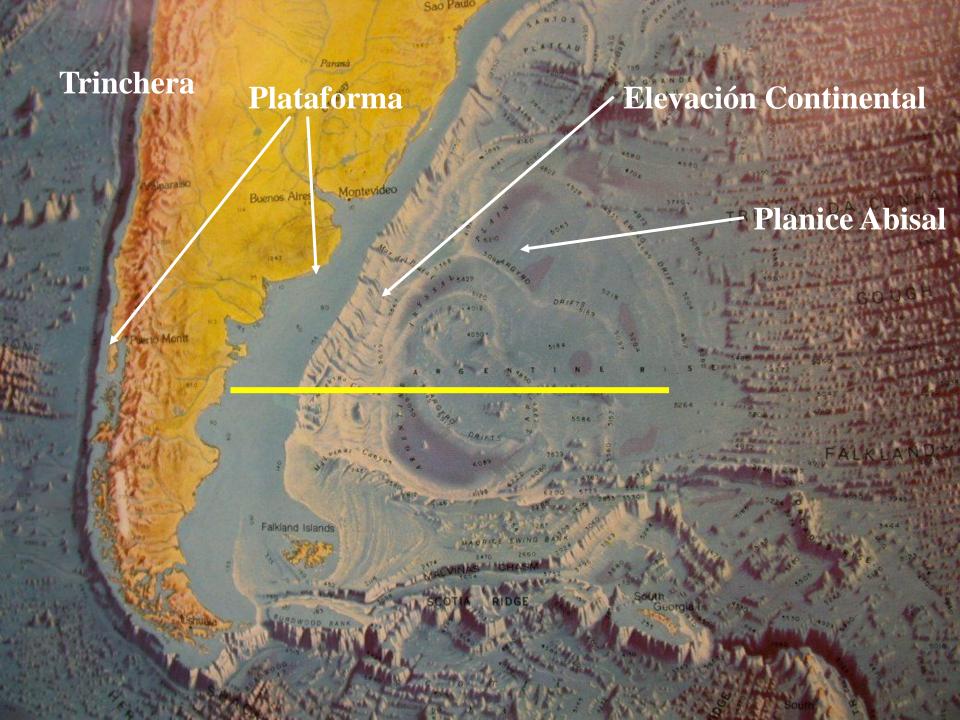
JOIDES RESOLUTION – Barco para realizar perforaciones en el fondo del océano



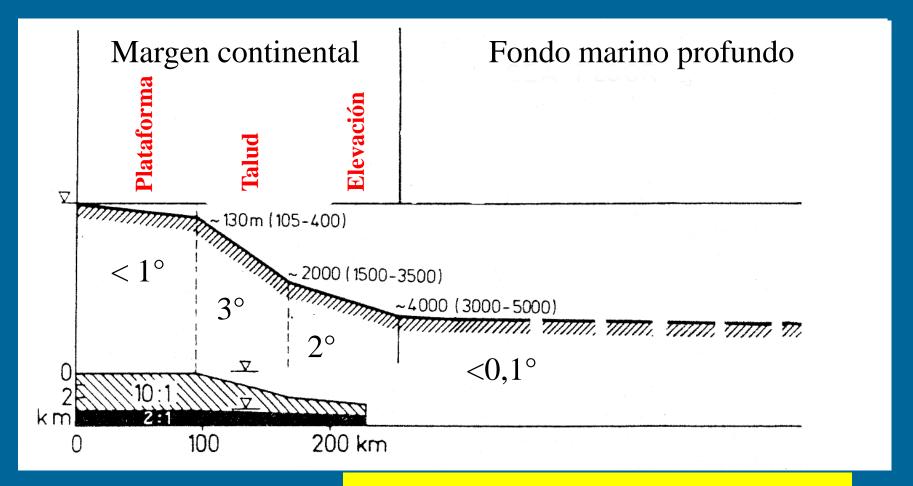








Sección transversal

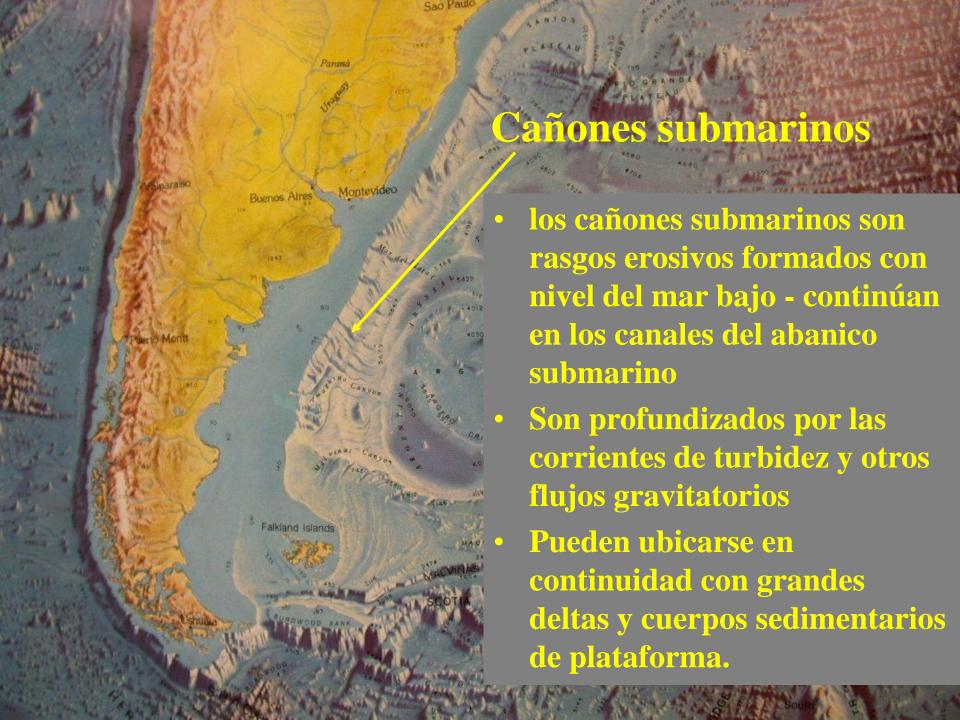


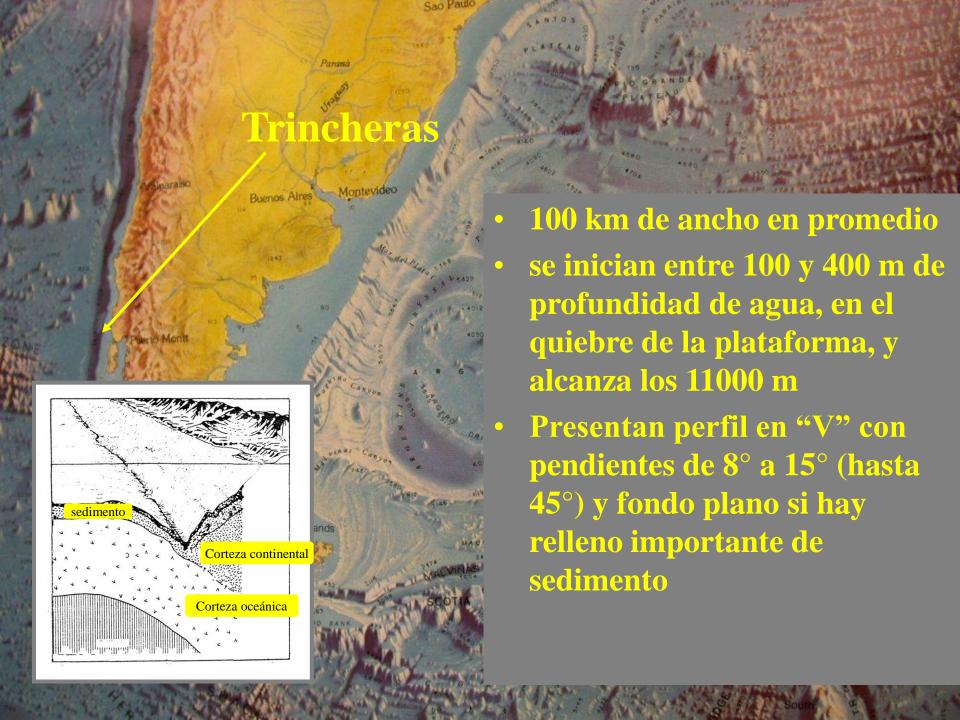
Los mapas y esquemas presentan gran exageración vertical!!

FACIES, PROCESOS Y MODELOS EN:

- TALUD y FLANCO DE TRINCHERA
- ELEVACIÓN CONTINENTAL y ABANICOS SUBMARINOS
- PLANICIE ABISAL
- DORSALES OCEÁNICAS







Las facies sedimentarias en el talud (y flanco de trinchera)

TALUD CON POCO APORTE DE SEDIMENTOS

- •Fangos de suspensión, bioturbados, arcillosos, saturados en agua e inestables, procedentes del continente.
- •Minerales autigénicos (glauconita, fosfatos, óxidos de hierro) en niveles condensados.
- •Depósitos de Asentamientos

TALUD CON GRAN APORTE DE SEDIMENTOS

•Rampas y Frentes de Talud

Poco Aporte: Transecta Plataforma-Trinchera en Perú a los 13.5° lat. Sur 0 Velocidad promedio de las Fangoscubiertos por "mats" Metros Debajo del Nivel del mar 15-20 200 Pavimentos de nód 10-15 Fangos y costras Costras y Pavimentos 400 corrientes de Pelets y Nódulos 10 600 Fango flocular 800 Arenas 26 Glauconíticas 1000 1200 Concentración de 1400 O_2 (vM) 50

Zona de surgencia, con niveles mínimos de O en el borde del talud

Fango con

Nivel condensado en talud

Arenisca foraminífero-glauconítica cementada por CFA

Superficie múltiple de erosión

Hueso Fosfatizado

Fragmento de conchilla

Arenisca cuarzosas cementada por micrita y goethita

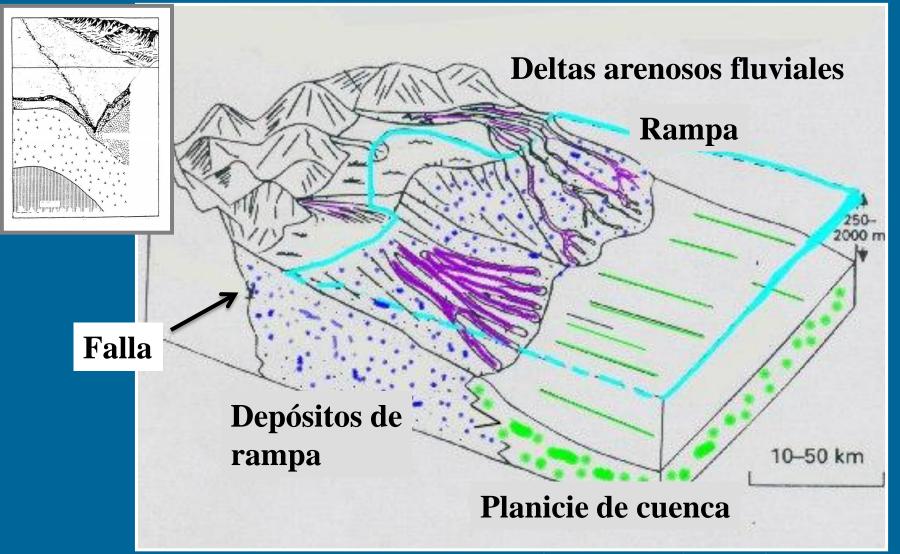
Superficie de erosión

Granos de cuarzo y glauconita truncados

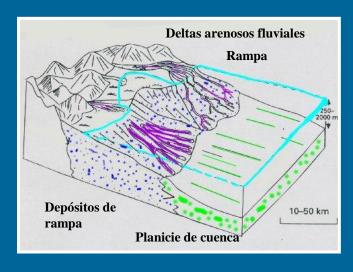
Caliza Glauconítica y Glauco-fosforitas



Gran aporte de sedimento: Rampas de Talud



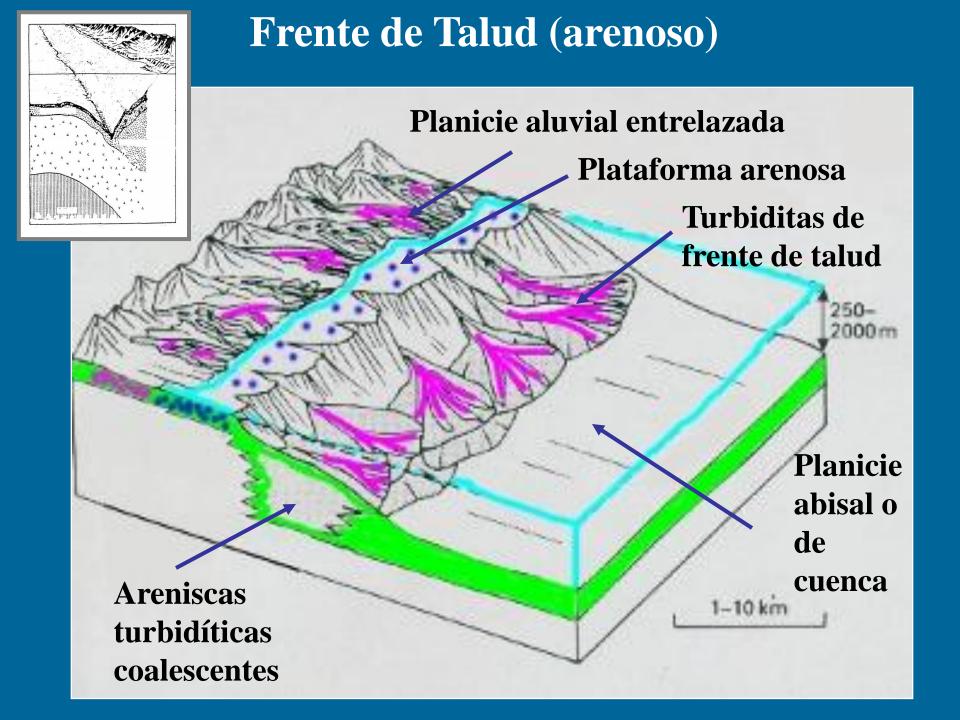
Taludes con gran aporte de sedimentos (en trincheras y márgenes activos)

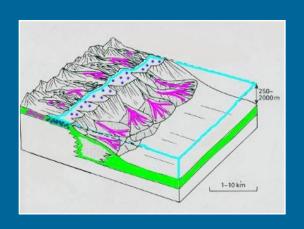


Rampas de Talud

Reading y Richards, 1994

- Areas de acumulación *en el talud* y en la base del talud, con general de cuña
- Pueden ser alimentadas por deltas o a partir de areas rápidamente elevadas
- Tienen *múltiples bocas de alimentación* que se alternan en conducir el sedimento al talud
- Si son arenosas dan lugar a arenas en forma de mantos y no tienen albardones
- Depósitos de turbiditas de crecientes fluviales y flujos hiperpícnicos, y otros flujos gravitatorios

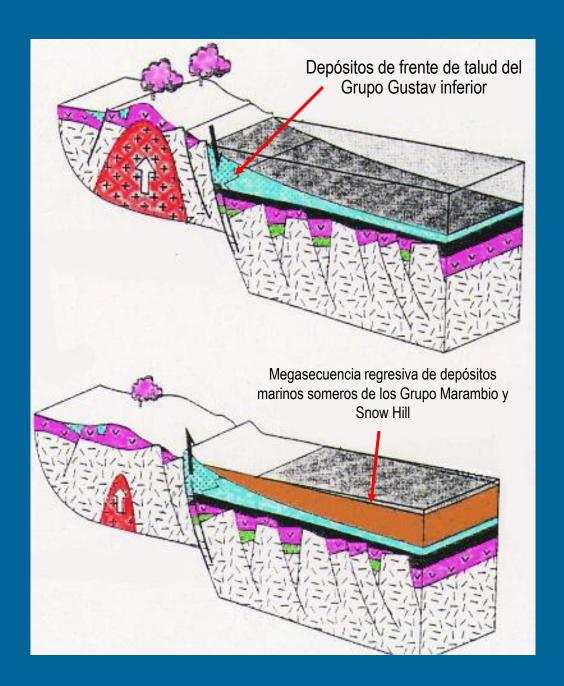




Frente de Talud o Slope Apron (arenoso)

Reading y Richards, 1994

- Areas de acumulación *en el talud* y en la base del talud, asociadas a cañones submarinos
- Forma general de cuña
- Tienen múltiples fuentes de sedimento, formando un frente de aporte casi continuo, con lóbulos coalascentes
- Pueden ser mayormente fangosos, o arenosos o gravosos, dependiendo de la proximidad a la fuente
- Típicamente alimentadas por frentes de falla.
- Pueden ser volcaniclásticos, alimentados desde arcos volcánicos

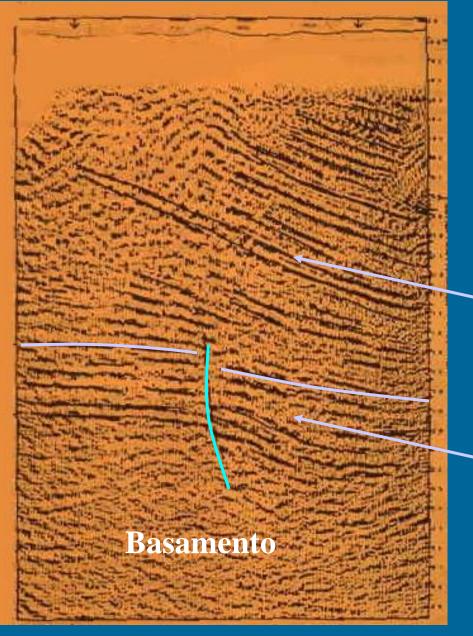


CUENCA JAMES ROSS (ANTARTIDA)

Cretácico temprano (Aptiano-Albiano)

Cretácico tardío

ONO ESE



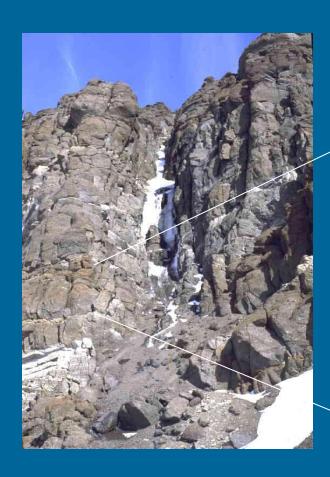
Sección sísmica perpendicular al borde de cuenca

> Frente de talud, Cretácico inferior alto

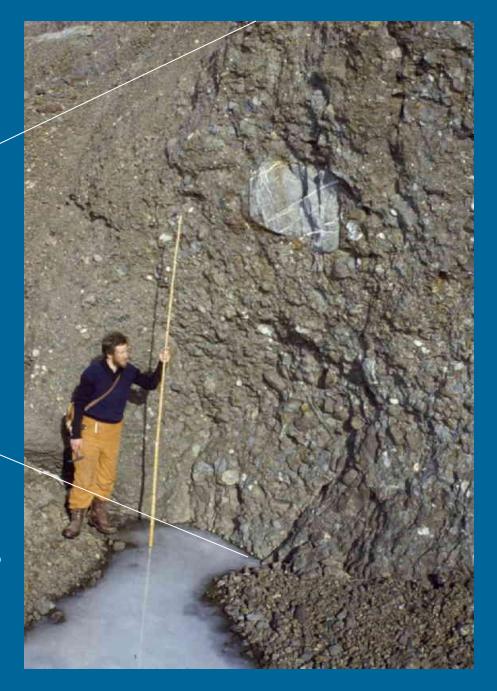
Jurásico superior-Cretácico inferior bajo fallado

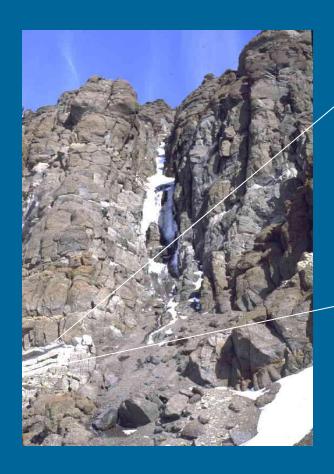
Flujo de detritos, Cretácico inferior, Cuenca de J. Ross

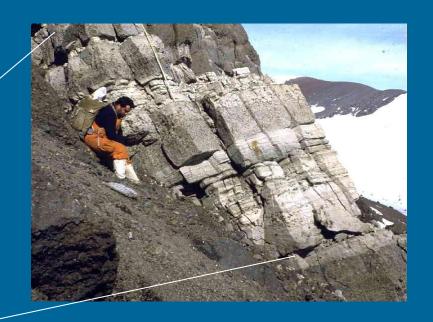




Flujos hiperconcentrados arenosos



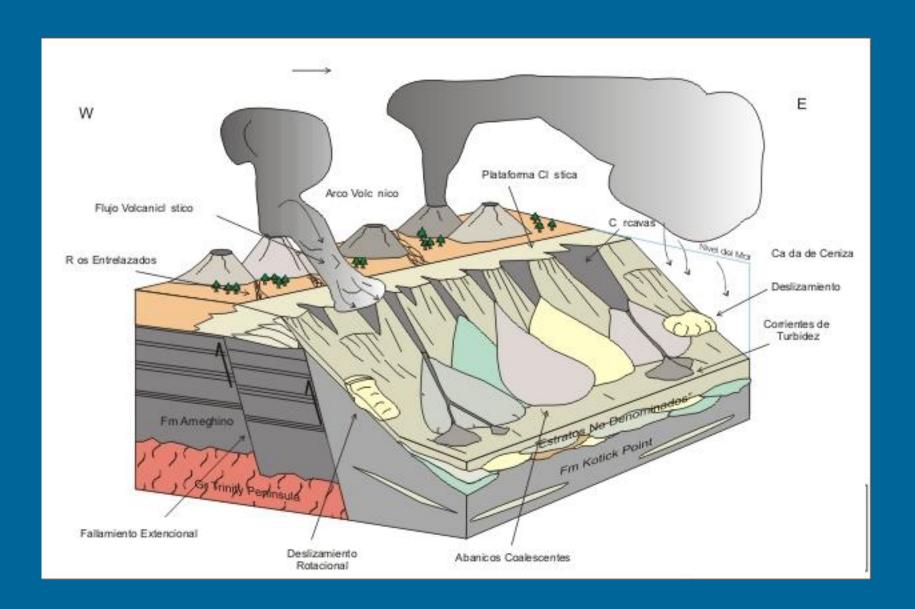




Flujos granulares volcaniclásticos

Modelo: Frente de talud volcaniclástico

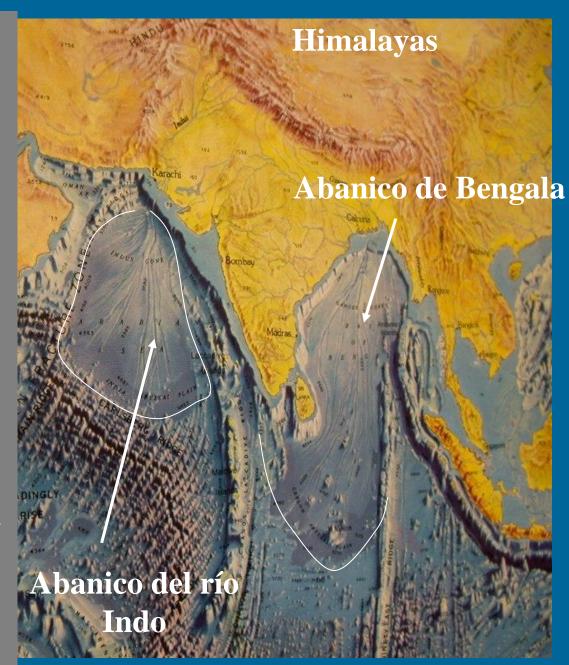
Cretácico inferior – Cuenca James Ross





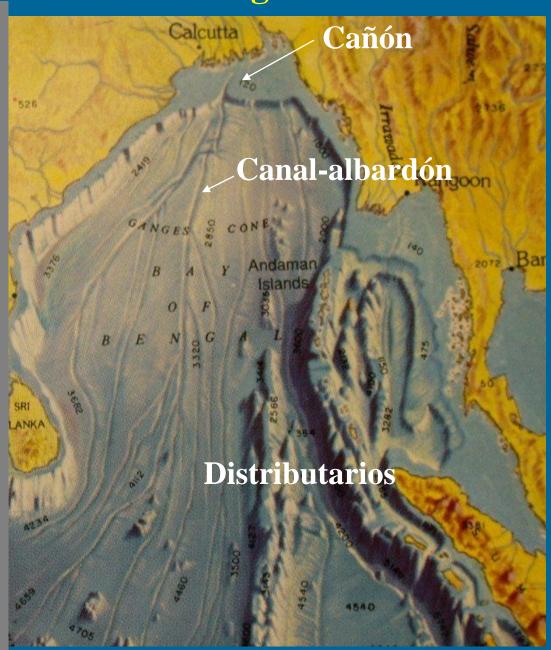
Los Abanicos Submarinos actuales

- De 50/100 km hasta 3000 km de largo
- Geometría de abanico
- Tienen solo una fuente de aporte (cañón, delta, abanico aluvial, lengua glaciar)
- Presentan un valle principal que se resuelve en canales menores.
- Se alimentan por corrientes de turbidez y flujos gravitatorios



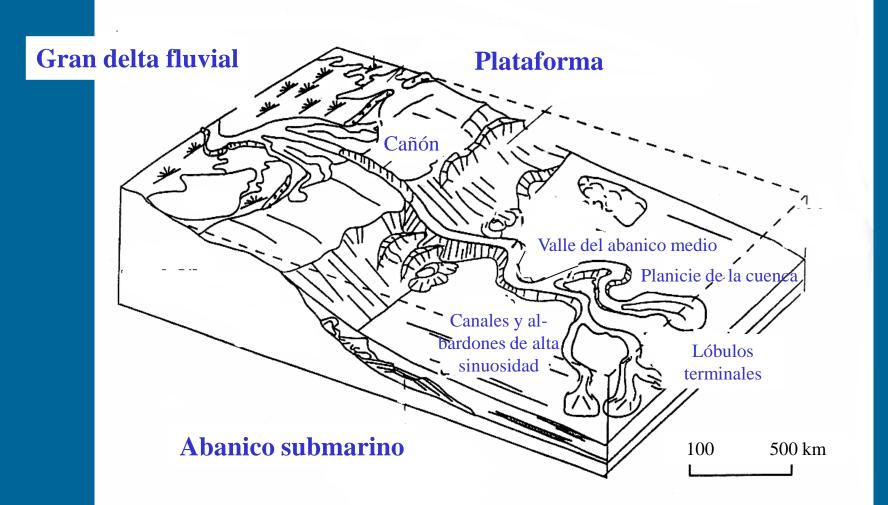
El Abanico de Bengala

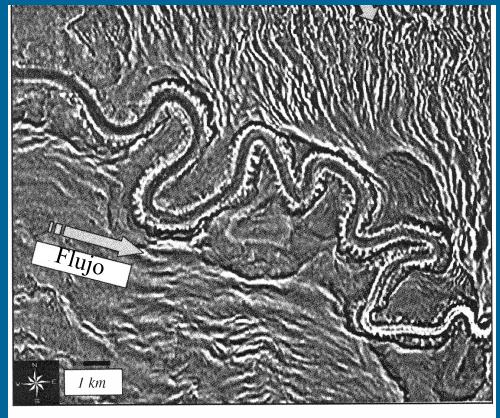
- De 3000 km de largo
- 3 millones de km² de superficie
- 4 millones de km³ de sedimento
- Alimentados por turbiditas de baja densidad que se originan en grandes asentamientos
- En general es fuertemente fangoso, pero en el abanico inferior las turbiditas no confinadas son más arenosas

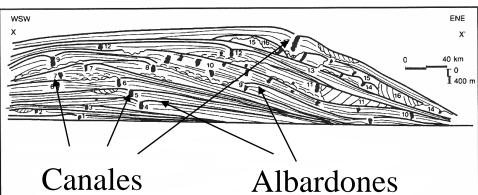


Abanico submarino fangoso

Reading y Richards, 1994



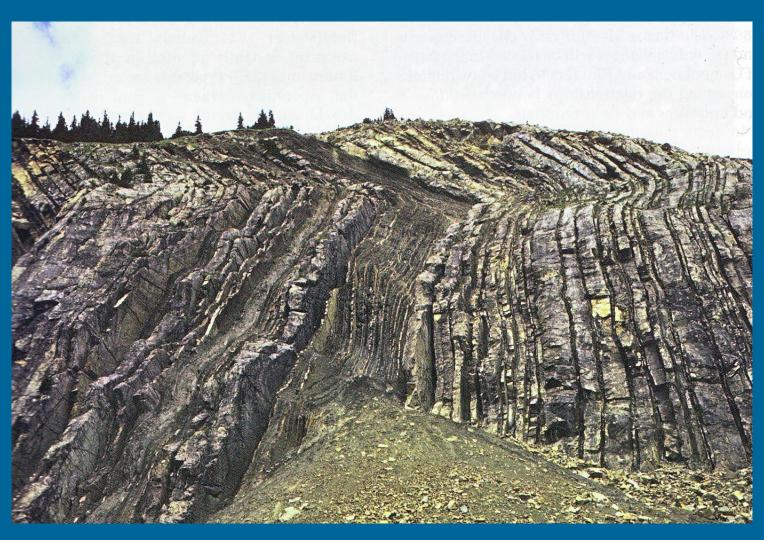




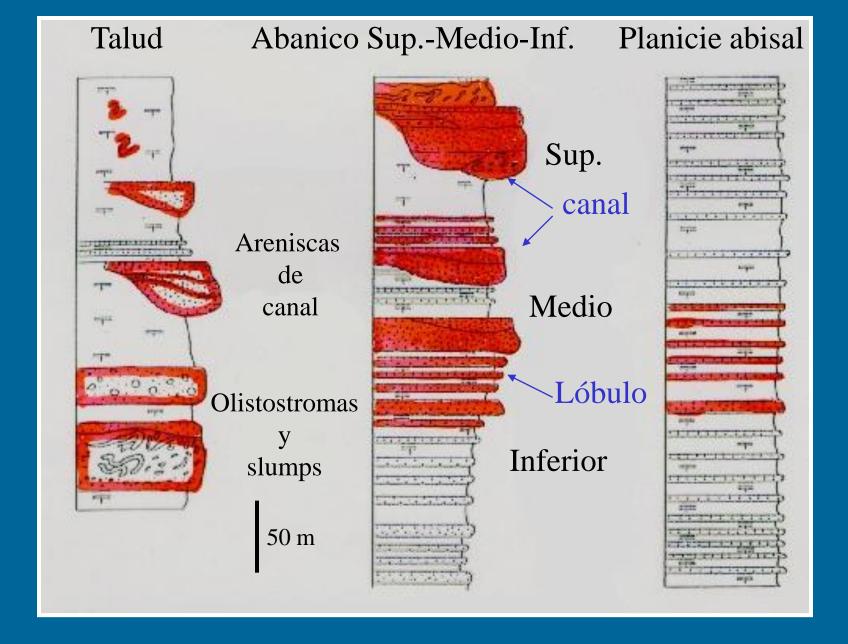
- •Gran parte de los grandes abanicos submarinos modernos están formados por gigantescos sistemas de canal-albardón con canales meandriformes
- •Las observaciones proceden de imágenes de sonar lateral y de sísmica 3-D.
- •Tienen importancia económica como reservorios de hidrocarburos

Diagrama a partir de una sección sísmica transversal a un abanico submarino

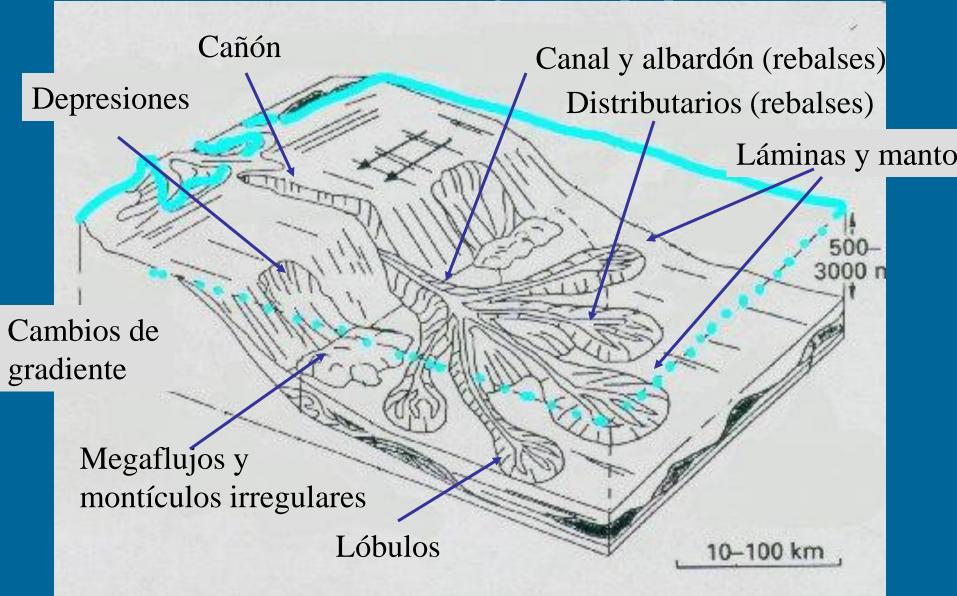
Turbiditas del Schlieren Flysh en Suiza utilizadas para los modelos de abanicos submarinos en orógenos



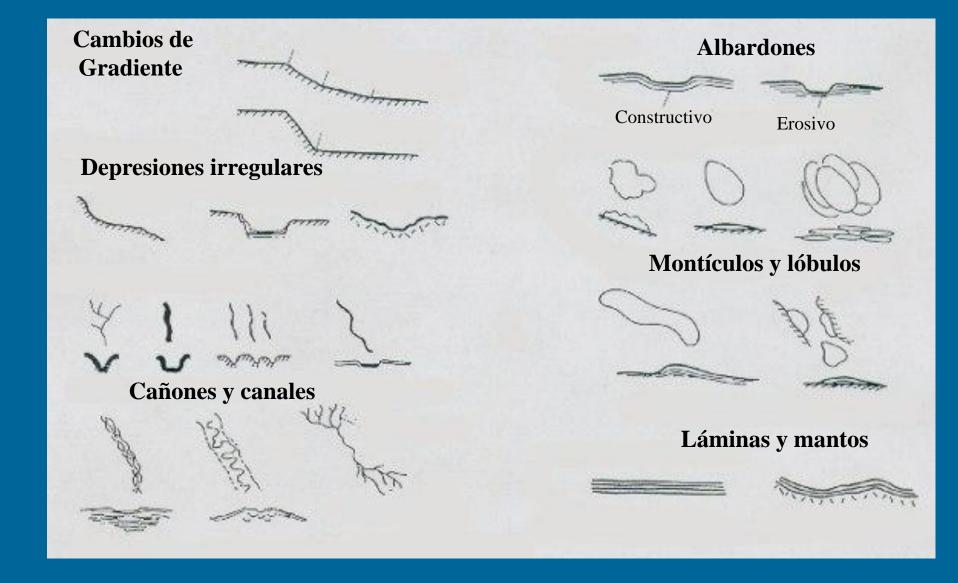
Facies de Mutti y Ricci-Lucchi (abanicos antiguos)



Modelo sedimentario de Abanico Submarino fangoarenoso actual de tamaño regular a "pequeño"



Elementos Arquitecturales y Morfológicos del fondo marino en ambientes sedimentarios de aguas profundas (Mutti, 1992; Ghosh y Lowe 1993-1996)



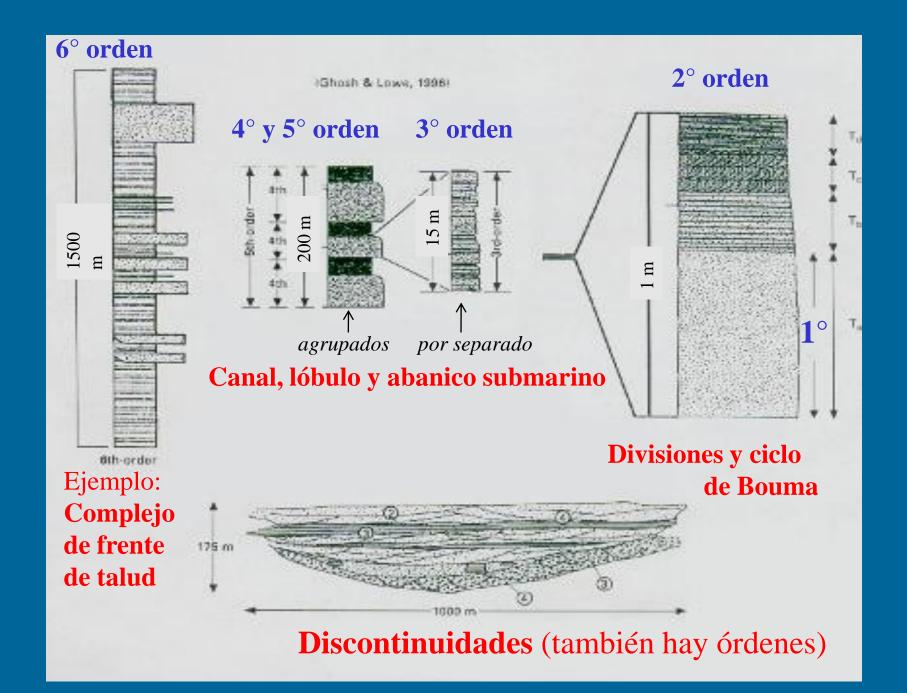
Intento de clasificación unificada (abanicos actuales y antiguos) mediante elementos arquitecturales jerarquizados

Mutti y Normark (1987, 1991); Ghosh y Lowe, (1993-1996)

- 1° orden: Divisiones de Bouma (equivalen a facies)
- 2° orden: Unidades acumuladas por flujos individuales (equivalen a facies)
- 3° orden: Paquetes de unidades de flujo agrupadas en canales, albardones, lóbulos (equivalen a asociaciones de facies).
- 4° orden: Asociaciones de elementos de 3° orden contrastantes. Por ejemplo asociación de canalalbardón (equivalen a asociaciones de facies).

- 5° orden: Varios elementos de 4° orden apilados (al nivel de una Formación), representando, por ejemplo, un abanico submarino
- 6° orden: complejo formados por varios abanicos submarinos

Estos elementos están separados por superficies de discontinuidad de órdenes también diferentes.



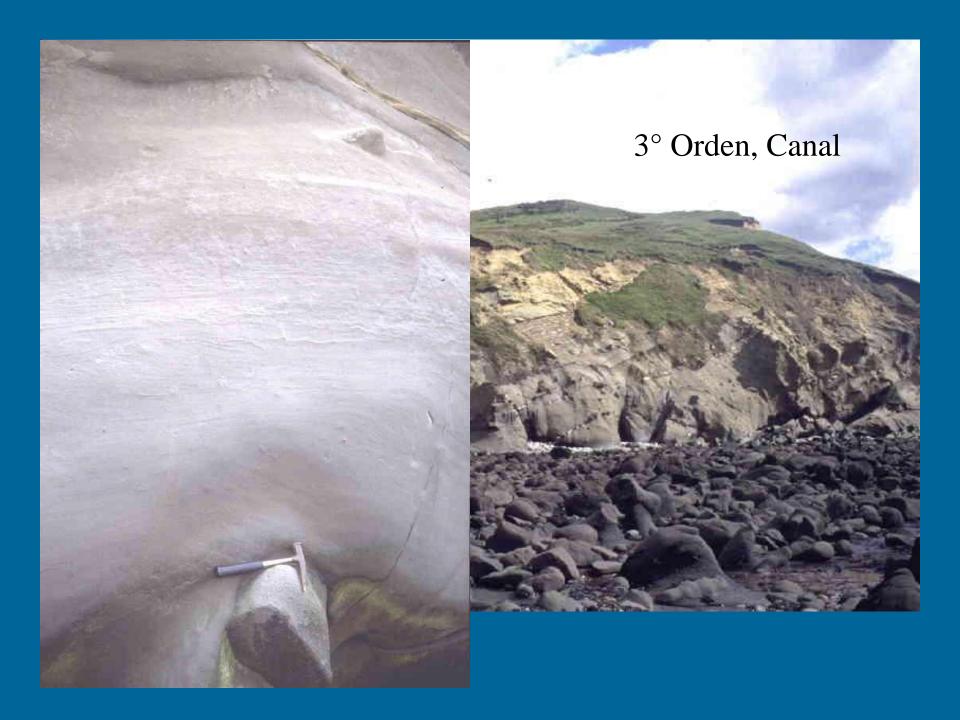


3° Orden



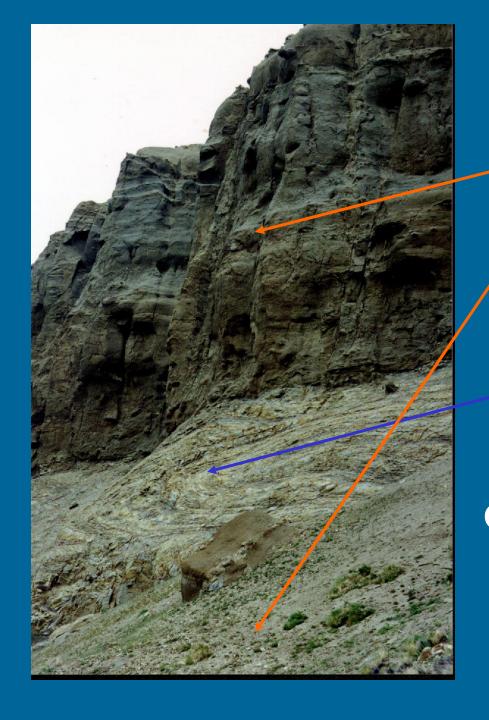
1° Orden





Asentamiento submarino (Slump)



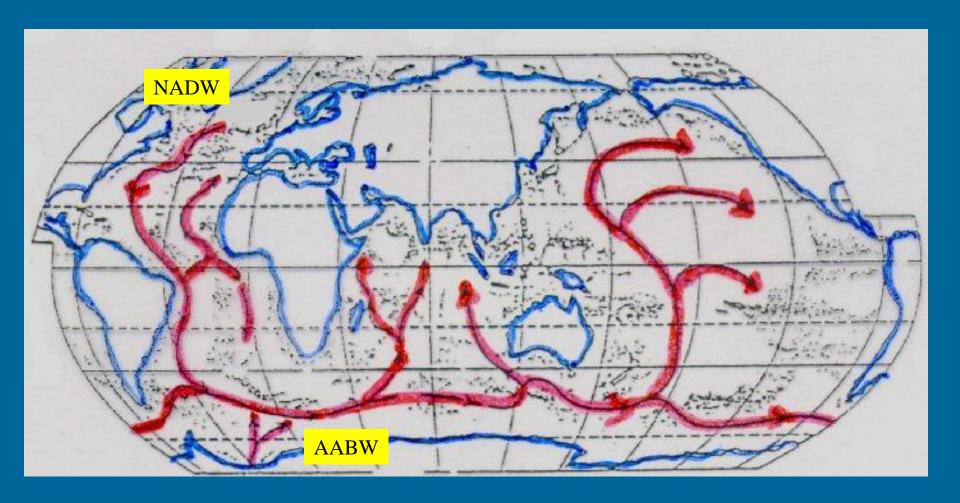


Estratos horizontales por encima y por debajo del pliegue

Pliegue Volcado

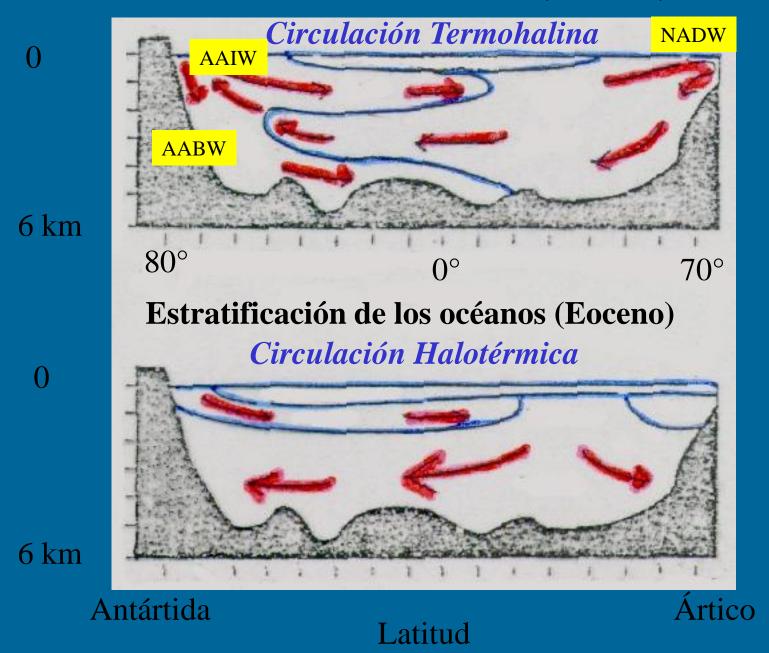
Oligoceno de Tierra del Fuego

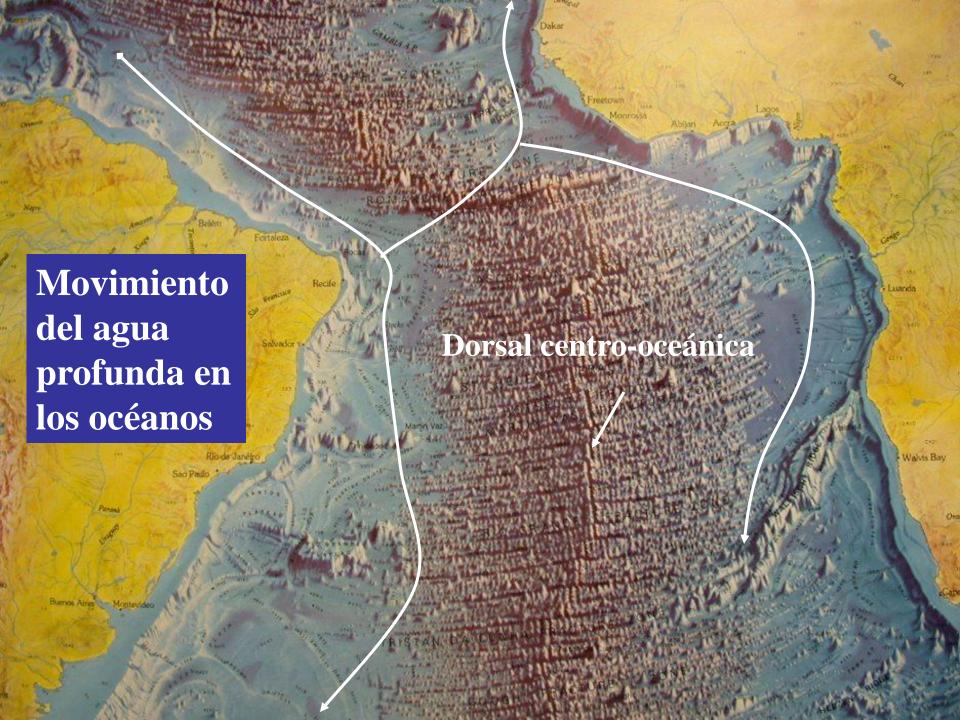
Circulación del agua profunda de los océanos Corrientes de contorno



- •Patrón actual de corrientes oceánicas a 4000 m de profundidad
- •Cuando la salinidad alcanza a 3,47% y la temperatura a 0,4°C las aguas polares se hunden por diferencia de densidad

Estratificación de los océanos (actuales)







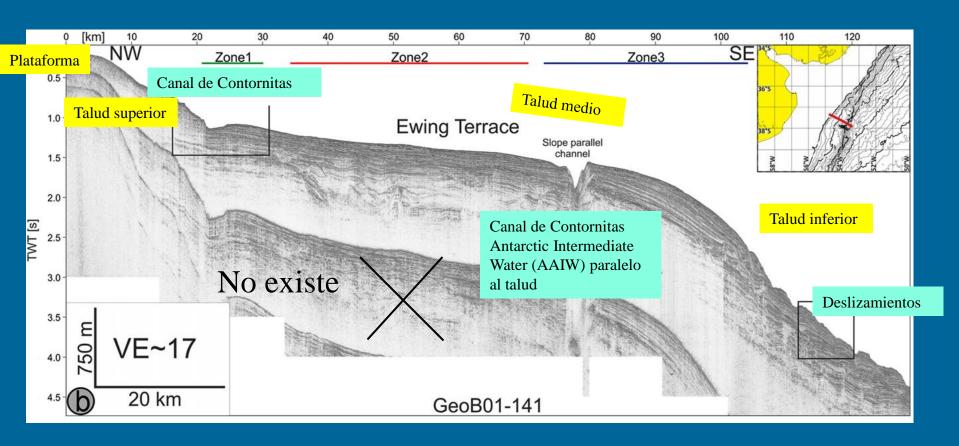
Corrientes de Contorno

- •Se aceleran en los estrechos submarinos
- •Velocidad de hasta 40 cm/s durante las Tormentas Abisales, pueden erosionar el fondo marino, disuelven los carbonatos, y transportan material tamaño arcilla en suspensión
- •Dan origen a las contouritas y a las derivas oceánicas (ocean drifts)
- •Producen óndulas y, a veces grandes dunas de arena en el fondo



Ondulas con nódulos de Fe y
Mn en los senos y cadilitos
(elevación continental,
Antártida)

Contornitas del Talud Frente al Río de la Plata



Morphosedimentary and hydrographic features of the northern Argentine margin: The interplay between erosive, depositional and gravitational processes and its conceptual implications

Benedict Preu ^{a,*}, F. Javier Hernández-Molina ^b, Roberto Violante ^c, Alberto R. Piola ^{d,e}, C. Marcelo Paterlini ^f, Tilmann Schwenk ^a, Ines Voigt ^a, Sebastian Krastel ^{g,1}, Volkhard Spiess ^a

^a MARUM - Center for Marine Environmental Sciences and Faculty of Geosciences, University of Bremen, Germany

b Facultad de Ciencias de Mar, Universidad de Vigo, Vigo, Spain

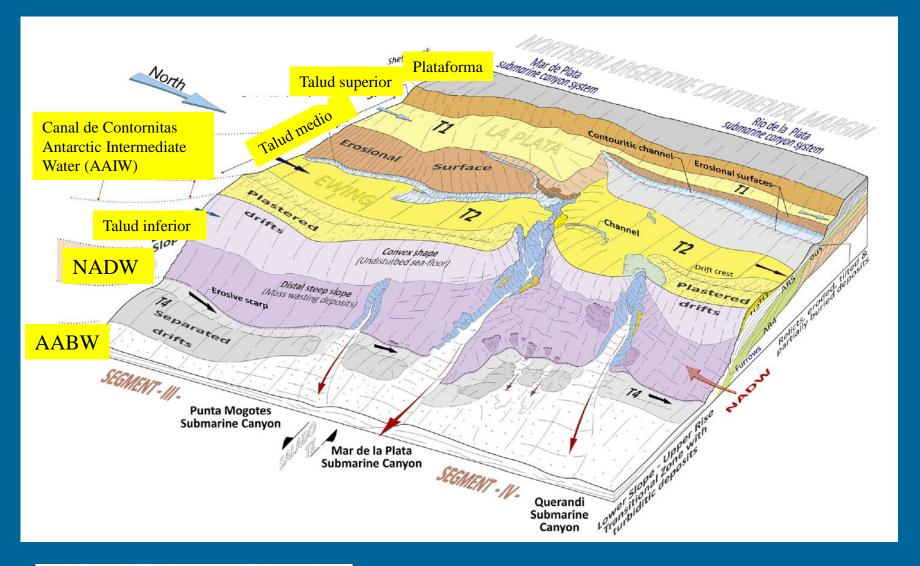
^c Sección Geología Marina, Servicio de Hidrografia Naval (SHN), Buenos Aires, Argentina

d Sección Dinámica Oceánica, Servicio de Hidrografia Naval (SHN), Buenos Aires, Argentina

^e Universidad de Buenos Aires, and Instituto Franco-Argentino sobre Estudios de Clima y sus Impactos, CONICET, Buenos Aires, Argentina

¹ Sección Geofísica Marina, Servicio de Hidrografia Naval (SHN), Buenos Aires, Argentina

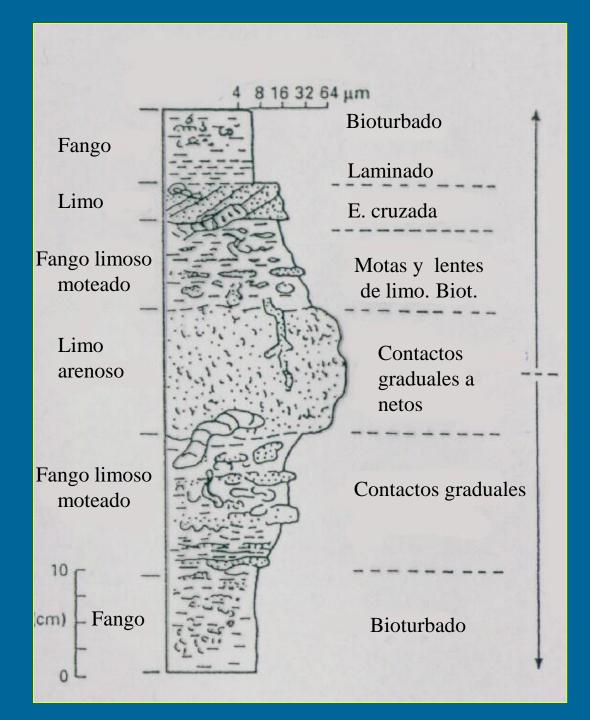
g GEOMAR/Helmholtz Centre for Ocean Research Kiel, Kiel, Germany



Morphosedimentary and hydrographic features of the northern Argentine margin: The interplay between erosive, depositional and gravitational processes and its conceptual implications

Benedict Preu a,*, F. Javier Hernández-Molina b, Roberto Violante c, Alberto R. Piola d,e, C. Marcelo Paterlini⁷, Tilmann Schwenk^a, Ines Voigt^a, Sebastian Krastel^{g,1}, Volkhard Spiess^a

**MANIAL - Crear for Marine Environmental Science, and Encoding of Geosciences, University of Brennen, Germany
**Fortunded of Controls of Mart Inheritation of Vision (1974). Between Africa, Argentina
**Sección Gloridation Colonidation Servicion de Hidringsuffa Naval (SHN), Beneva Africa, Argentina
**Sección Gloridation Colonidation, Servicion de Hidringsuffa Naval Osfilo, Beneva Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval Osfilo, Beneva Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Carrier for Come Recent Hidr. Rick Germany Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio de Hidringsuffa Naval (SHN), Buenos Africa, Argentina
**Sección Geofficion Marina, Servicio Control Marin

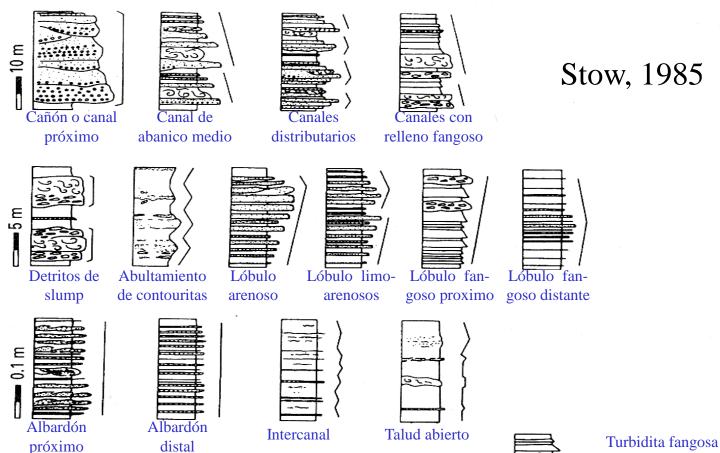


CONTOURITAS O CONTORNITAS

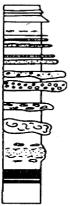
CONTOURITAS O CONTORNITAS

(diferencias con las turbiditas distales)

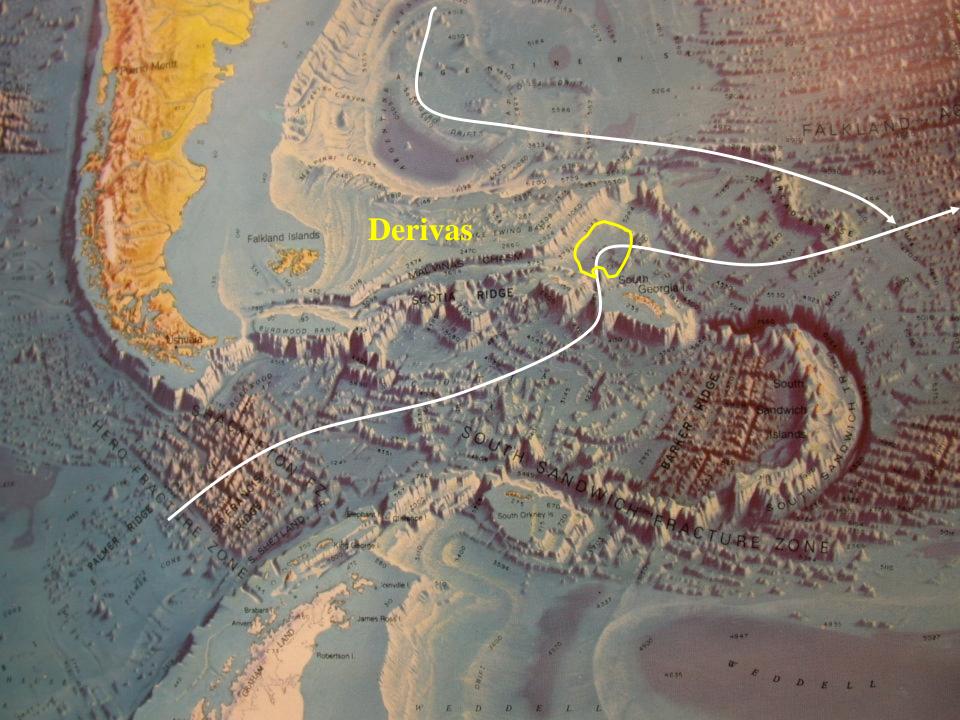
- Son producto del retrabajo de sedimentos del fondo marino, entre ellos de turbiditas y pueden confundirse con ellas.
- Tienen grano más fino (en promedio)
- En promedio mejor selección
- Laminación cruzada planar más frecuente
- Concentración de pesados
- Poca matriz en las arenas y limos arenosos
- Paleocorrientes paralelas al talud y perpendiculares a las turbiditas.
- Origen: fluctuaciones de larga duración (2000-10000 años) en las corrientes



Asociaciones de Facies correspondientes a los distintos elementos morfológicos en el ambiente marino profundo (corresponden a los elementos de 3° orden)

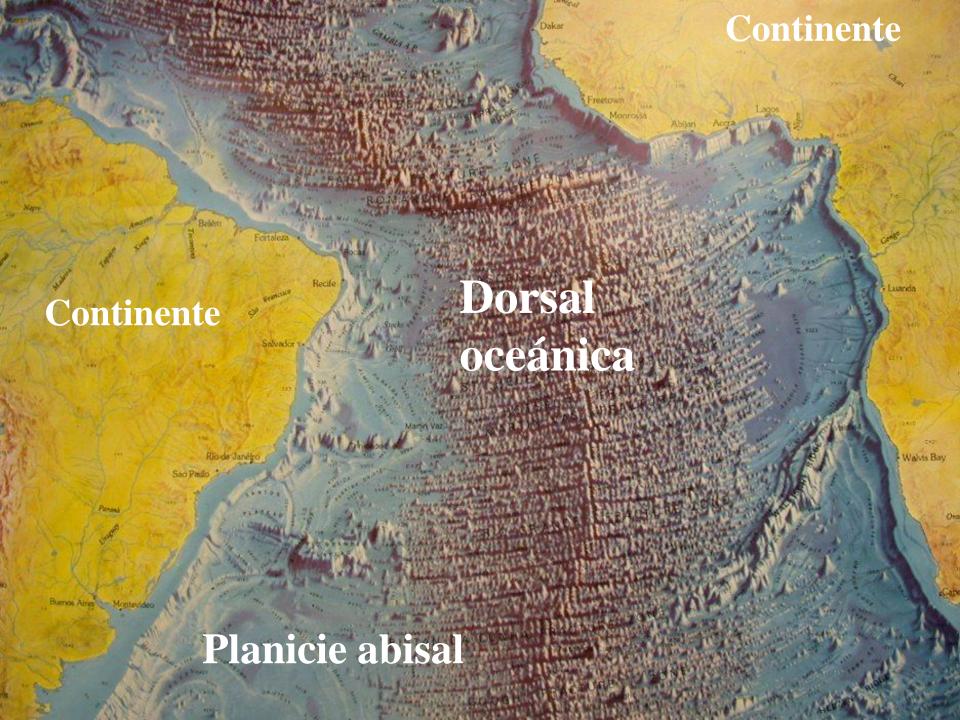


Turbidita fangosa
Turbidita limosa
Turbidita arenosa
Turbidita de grava
Flujo de detritos
Slumps
Contouritas limosas
Pelagitas y
hemipelagitas

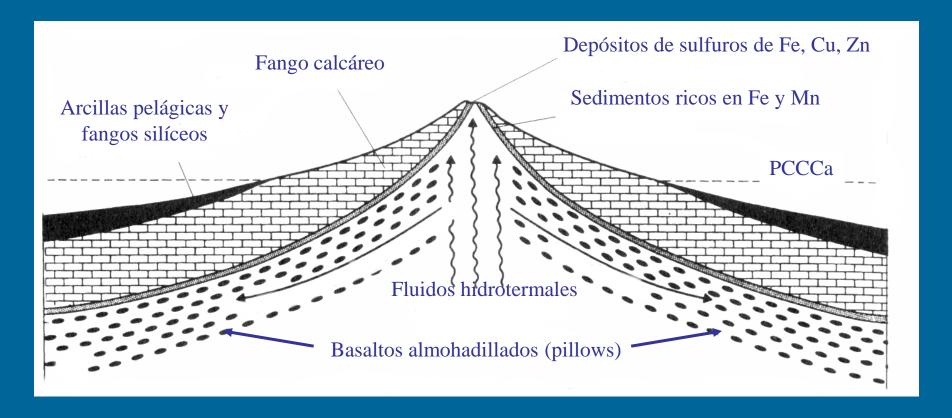


Derivas Oceánicas (ocean drifts)

- se forman en estrechamientos o a la salida de los mismos, en donde las corrientes profundas se aceleran y luego desaceleran
- grandes depósitos arenosos en el fondo del océano
- presentan forma cónica, decenas de km de longitud o ancho, y poco espesor
- frecuentemente contienen grandes ondas de arena y también ondulitas en su superficie
- las corrientes pueden producir acumulaciones residuales (lags) de gravas, en general nódulos de Fe y Mn, y otros componenentes gruesos al remover los sedimentos más finos.

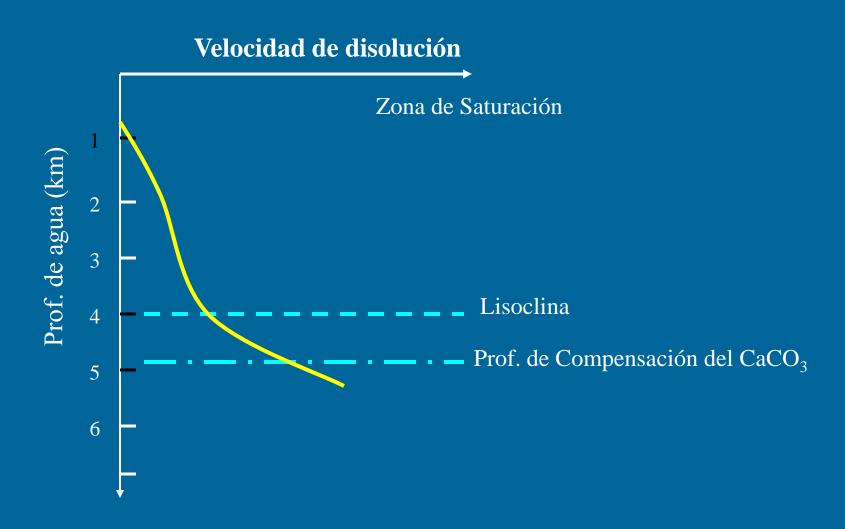


Elementos principales en una Dorsal oceánica (en rápida expansión)

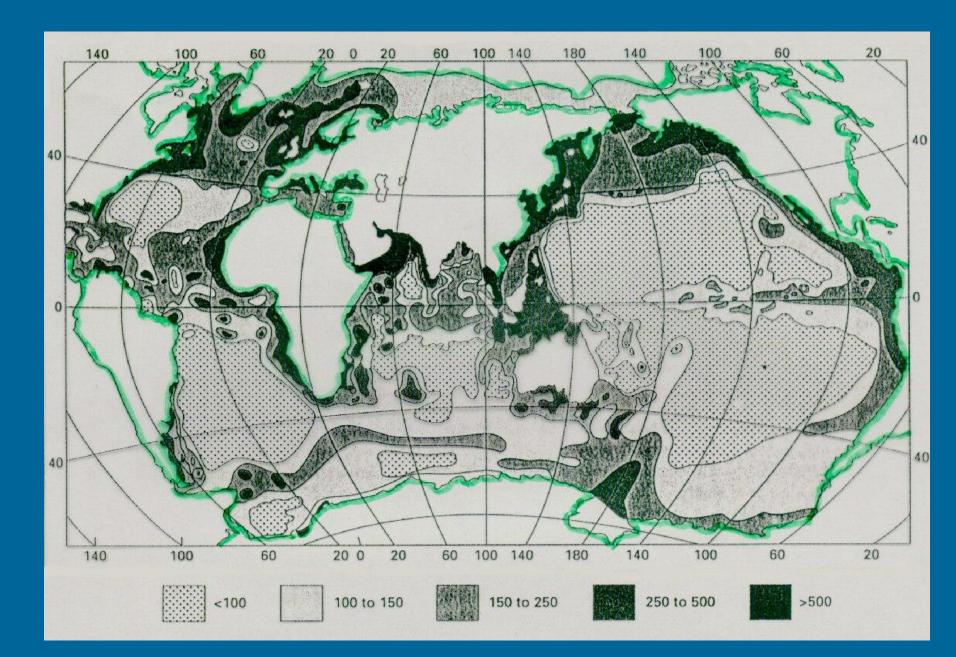


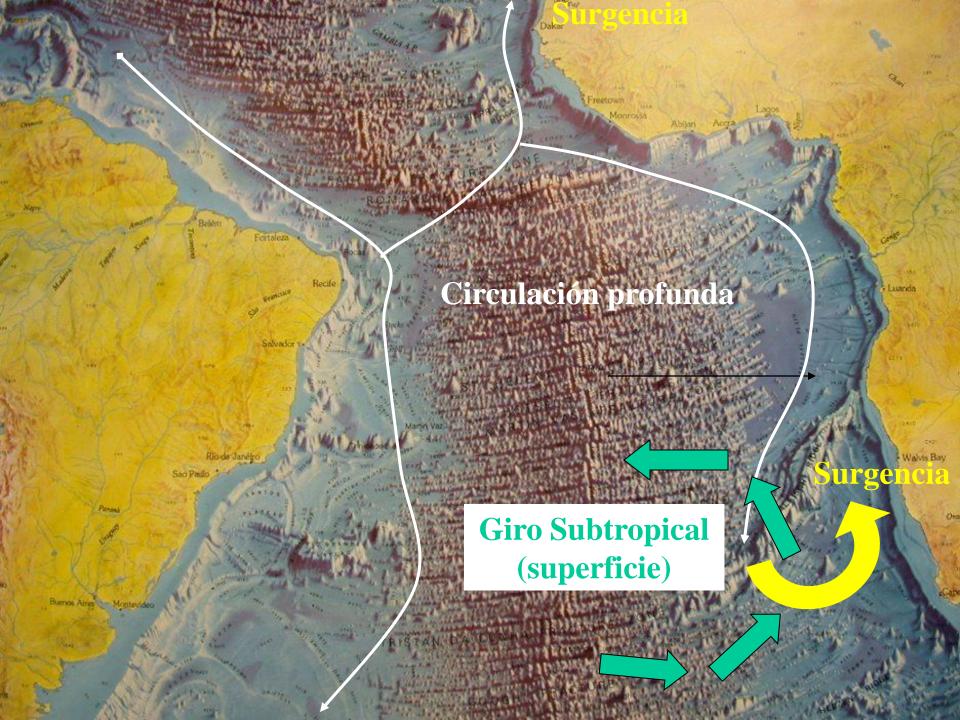
A medida que la corteza recién formada se aparta del centro se enfría, se hunde, y se va cubriendo con sedimentos

Disolución del CaCO3 en el océano



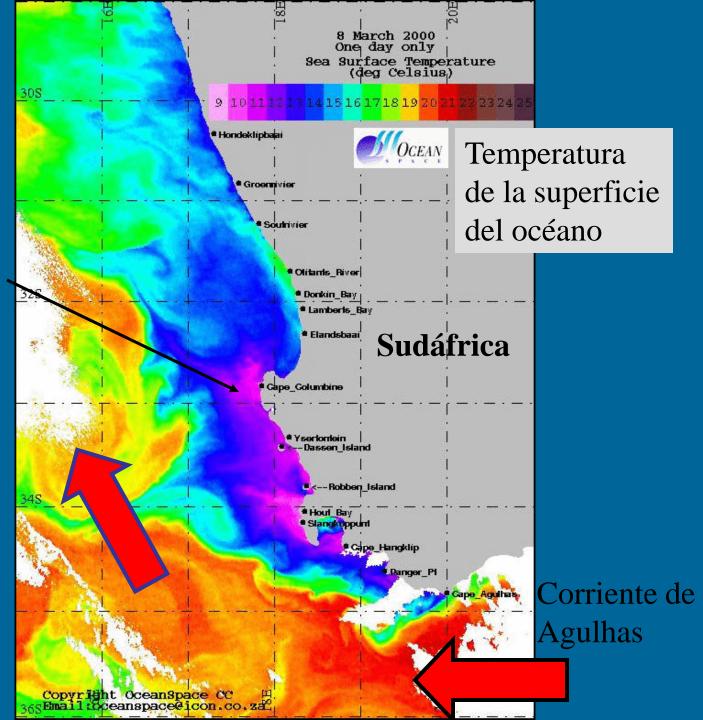
Productividad Global de Fitoplancton (mg cm⁻² día⁻¹)

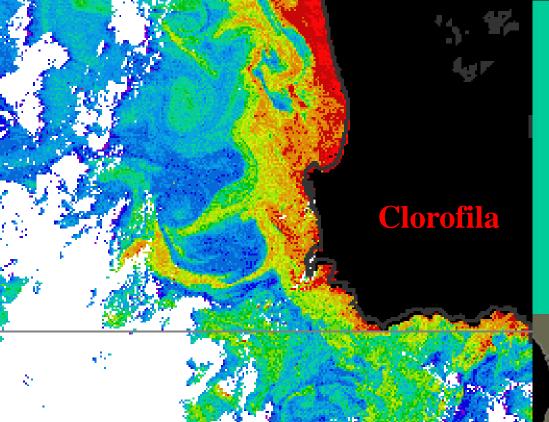




Sistema de surgencia costera de Benguela

Cape Cauldron: Transferencia de calor al Hemisferio Norte





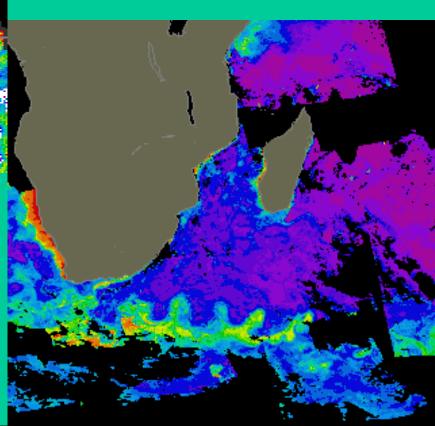
Productividad

Surgencia (upwelling) de Benguela

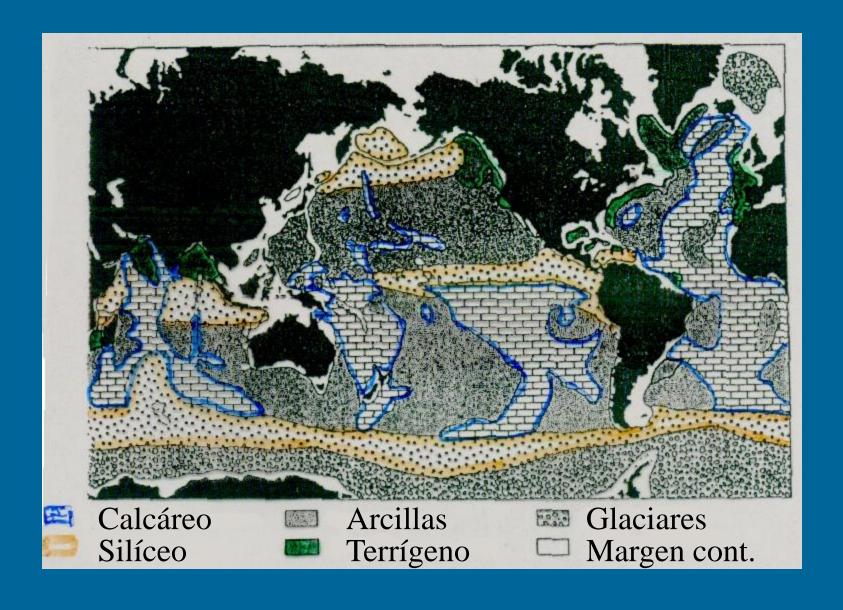
Sepultamiento de C orgánico



$$CO_2 + H_2O = CH_2O + O_2$$



Distribución global del sedimento actual pelágico (y otros) en los océanos

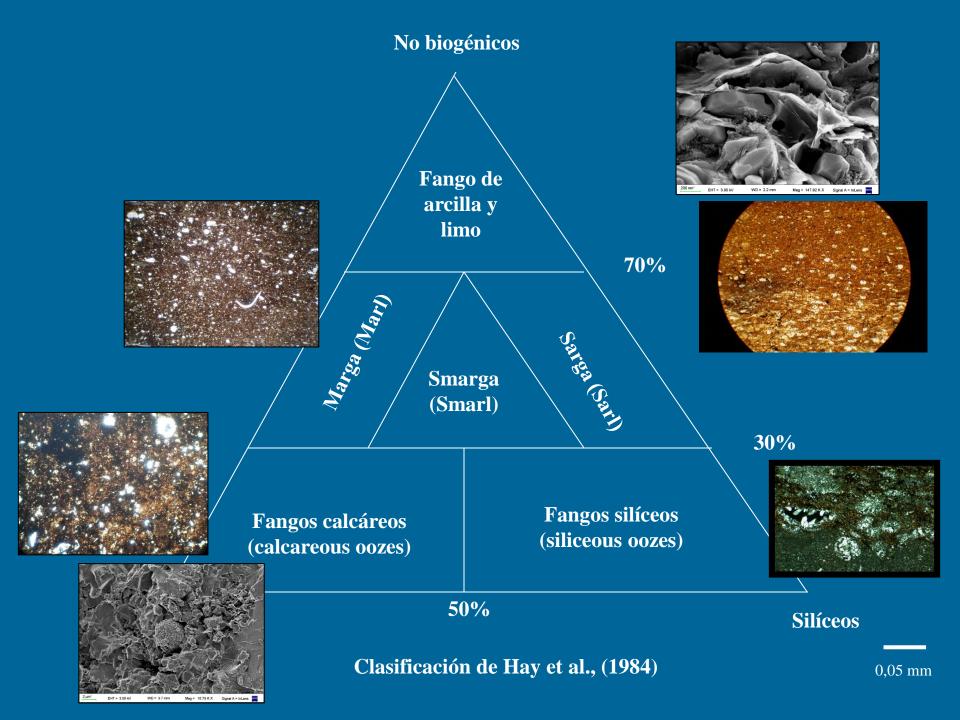


COMPONENTES PRINCIPALES DE LOS FANGOS PELAGICOS Y HEMIPELÁGICOS

- •Calcáreos (foraminíferos y nanoplancton)
- Fangos Silíceos (radiolarios y diatomeas)
- •Componentes clásticos (plumas de suspensión, turbiditas, tormentas, etc.)

Fangos Pelágicos (menos del 25% de componentes terrígenos) ej. fangos calcáreos y silíceos

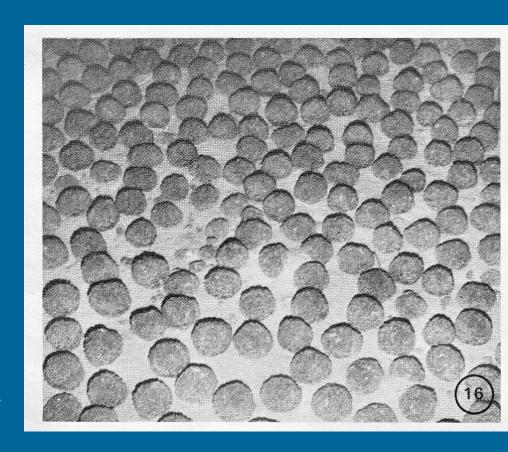
Fangos Hemipelágicos (más del 25% de terrígenos) ej. arcillas rojas y pelitas negras



• Se forman en la actualidad zonas de sedimentación mínima

- En presencia de fuertes corrientes
- En los flancos de dorsales oceánicas asísmicas, en seamounts y en planicies abisales
- En seamounts
- Son raros en el registro geológico
- Se originan por precipitación de Fe durante la diagénesis temprana o por soluciones hidrotermales producto del vulcanismo submarino

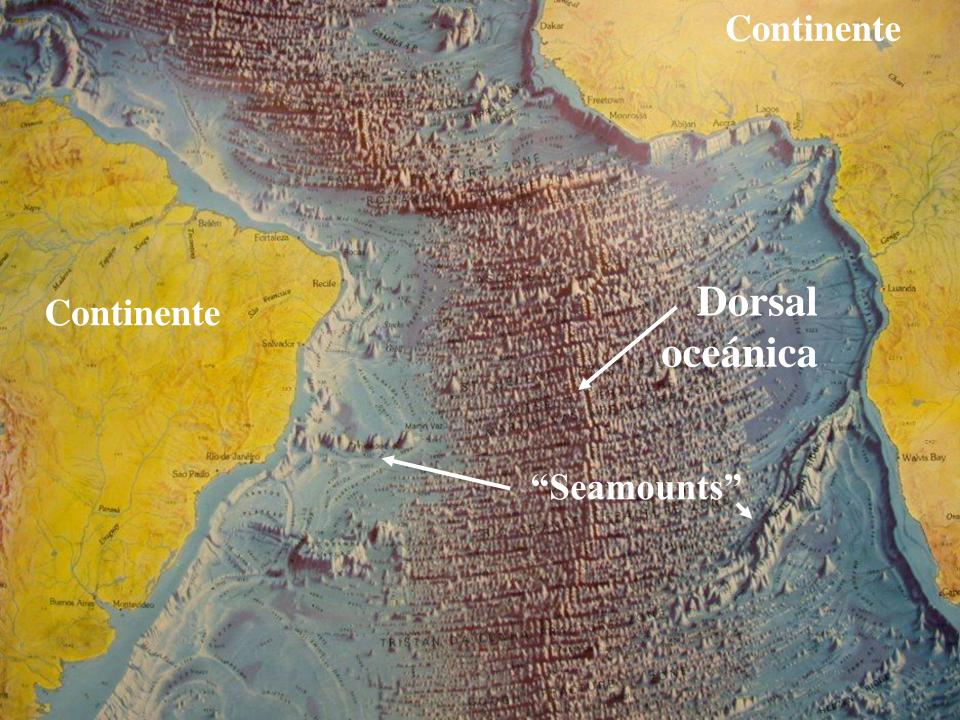
Nódulos de Fe y Mn



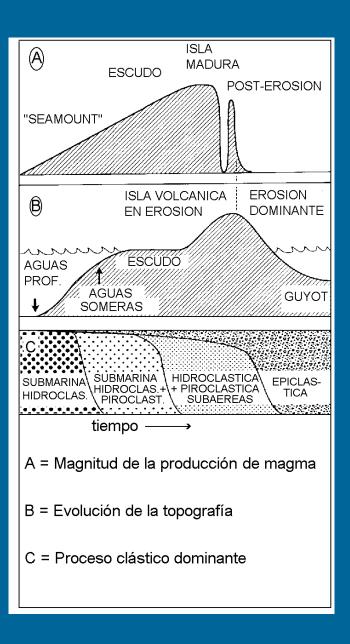
20 cm

Arcillas rojas de Fondos Oceánicos

- •Sedimentitas hemipelágicas que se acumulan por debajo de la profundidad de compensación del carbonato de calcio
- •pueden presentar color rojo o marrón, debido a la oxidación por la buena oxigenación del agua marina profunda, pero también gris, verde o negro.
- •zonas de bajo aporte clástico y de poca productividad.
- •Se intercalan con fangos de radiolarios



Evolución de los "Seamounts" a partir de efusiones focalizadas (dorsales, hot spots)

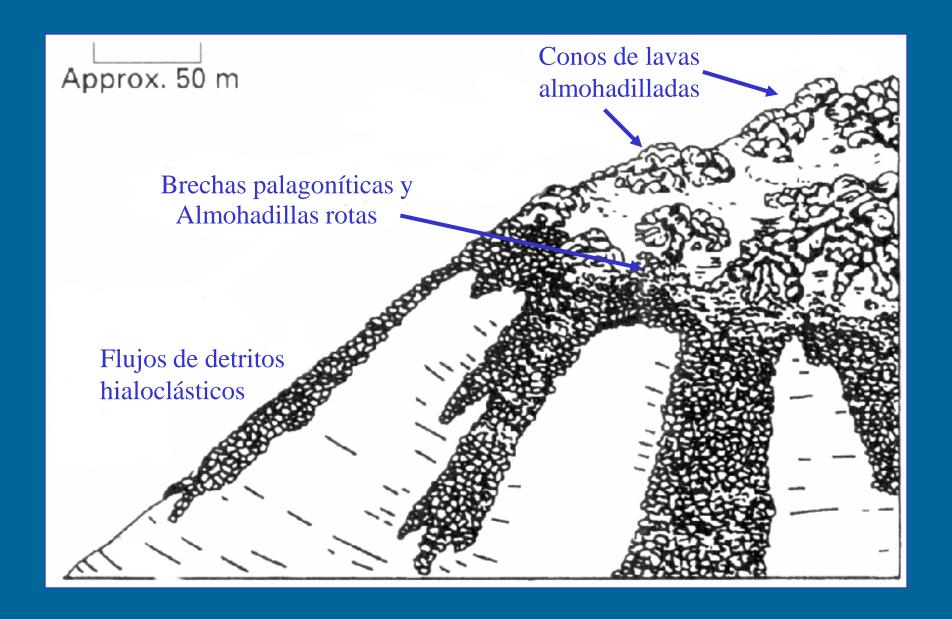


Magnitud de la producción de magma

Evolución de la topografía

Proceso clástico dominante

La cumbre de un "Seamount" cerca de la elevación del Pacífico Oriental







Brecha palagonítica con "pillows", Isla James Ross, Antártida





Flujos de detritos con matriz de ceniza (Islas Shetland del Sur)

Controles en la sedimentación de sedimentos oceánicos

- Profundidad de agua y tipo de vulcanismo
- Circulación oceánica
- Productividad de la superficie del océano
- Aporte terrígeno
- Profundidad de la lisoclina y de compensación del CaCO₃
- Condiciones físico-químicas del agua (soluciones volcánicas e hidrotermales)

Bibliografía General

- Bouma, A.H., Normark, W.R. Barnes, N.E. 1985 Submarine fans and relatied turbidite systems. Springer Verlag, New York, 351 pp.
- Chan M.A. y Dot R.H. Jr. 1983. Shelf and deep-sea sesimentatito in Eocene forearc basin, western Oregon fan or no fan? A^PG Bull. 67 2100-2116
- Ghosh, B. y Lowe, D.R., 1993. The architecture of deep-water channel complexes, Cretaceous Venado Sandstone Member, Scramento Valley, California. En Grahan, F.A., and Lowe D.R. (ed.). Advances in the sedimentology of the Great Valley Group, Scaramtento Valley, California, pp 31-51. SEPM, Filedtrip Guidebook.
- Ghosh, B. y Lowe, D.R., 1996. Architectural analysisi of deep-water sedimnttair sequences: Cretaceous Venado Sandstones, Scarmento Valelley, Californa. J. Sedimnet. Res..
- Heller, P.R. y Dickinson, W.R., 1985. Submarine Ramp facies model for delta-fed sand-rich turbidite systems AAPG. Bull. 69, 960-976.
- Mutti, E., 1992. Turbidite Sandstones. Agip Instituto di Geologia Universita di Parma, Milano. 275 pp.
- Pickering, K.T., Hiscott, R.N., Hein, F.J., 1989. Deep marine environments: clastic sedimentation and tectonics, 416 pp. Unwin Hyman, Londres.
- Reading H.G. y Richards, M., 1994. Turbidite systems in deep water basin margins classified by grain-size and feeder systema. AAPG Bull. 78, 792-822.
- Stow, D.A.V., Reading, H.G. y Collinson, J.D., 1996. Deep Seas. En: Sedimentary Environments, Processes, Facies and Stratigraphy, pp. 395-453.
- Mutti, E. y Normark, W.R., 1991. An integrated approach to the study of turbidite systems. En: Seismic facies and sedimentary processes of sumarine fans and turbidite systems. Es. By P. Weimer and M.H. Link, pp 75-106. Springer Verlag, New Yorkl
- Mutti, E., Bernoulli, D., Ricci Lucchi, F. y Tinterri, R., 2009. Turbidites and turbidite currents: from Alpine Flysh to the exploration of continental margins. Sedimentology 56: 267-318
- Walker, R.G., 1992. Turbidites and submarine fans. En Walker. R.G. y James, N.P. En: Facies Models, response to sea-level change, pp. 239-263
- Weimer, P., Bouma, A.H. y Perkins, B.F., (eds.) 1994. Submarine fans and turbidite systems, 440 pp. SEPM.