LA DEFORMACIÓN DE LAS ROCAS

I. DEFORMACIÓN

 La tectónica estudia las deformaciones de las rocas y las estructuras resultantes de dichas deformaciones, producidas por las fuerzas internas que actúan en la Tierra y, en ocasiones, por la acción de la fuerza de la gravedad

A. Esfuerzo y deformación

- o Se denomina **esfuerzo** al conjunto de fuerzas que afectan a un cuerpo material y tienden a deformarlo.
- o Los esfuerzos tectónicos pueden ser básicamente de tres tipos:
- o **Compresión**: producido por fuerzas que actúan convergentemente en una misma dirección. Como consecuencia se produce un acortamiento de la corteza.
- o **Distensión** (tensión, estiramiento o tracción): producida por fuerzas divergentes que actúan en una misma dirección. Como consecuencia se produce un estiramiento de la corteza.
- o Cizallamiento: originado por fuerzas paralelas que actúan en sentidos opuestos.

B. Tipos de deformación

- Se dice que un cuerpo es perfectamente elástico cuando la relación entre esfuerzo y deformación es constante, y el cuerpo puede recuperar su forma original al cesar el esfuerzo deformante.
- o Cuando dicha relación no es constante se produce una **deformación plástica** y, aunque se retire el esfuerzo, el cuerpo quedará con una deformación permanente.
- o En la práctica las rocas presentan un comportamiento intermedio, deformándose inicialmente de una manera elástica, hasta alcanzar el límite elástico; a partir de este punto se produce la deformación plástica. El comportamiento plástico también tiene un límite, alcanzado el cual se produce la rotura.
- Las deformaciones elásticas, al no producir deformaciones permanentes, no generan estructuras tectónicas. Éstas son producidas por la componente de deformación plástica o bien por la rotura. Por ello en Geología las estructuras tectónicas se consideran producto de una deformación dúctil o continua o de una deformación frágil o discontinua.

C. Factores de la deformación

- Duración del esfuerzo. Los materiales que se comportan elásticamente frente a un esfuerzo de una determinada intensidad, pueden deformarse plásticamente, o incluso fracturarse, si dicho esfuerzo actúa durante un periodo largo de tiempo.
- Experimentalmente se ha podido comprobar que las rocas se comportan más plásticamente bajo una presión de confinamiento elevada.
- La temperatura también hace variar el comportamiento de las rocas frente a los esfuerzos, aunque el efecto es diferente en cada tipo de roca.
- La presencia de agua aumenta la plasticidad de las rocas. Si la presión de fluidos es muy elevada, la roca se vuelve más frágil.
- o La existencia de **planos de estratificación o esquistosidad** hace variar el comportamiento de las rocas dependiendo de la dirección del esfuerzo en relación con estos planos.
- En las mismas condiciones, los distintos tipos de rocas se comportan de manera diferente. Los materiales que ante esfuerzos crecientes se rompen, sin sufrir apenas deformación plástica, se dice que son frágiles o competentes; si sufren una deformación amplia antes de romperse, se dice que son dúctiles, plásticos o incompetentes.

II. ESTRUCTURAS TECTÓNICAS

A. Pliegues

- Los pliegues son deformaciones dúctiles (continuas) de las rocas producidas por fuerzas de compresión. Su magnitud varía desde unos pocos milímetros (micropliegues) hasta decenas de kilómetros.
- Cuando un estrato (en general cualquier cuerpo o estructura planar) no aparece en posición horizontal, para indicar su disposición es necesario determinar su dirección (orientación de la intersección del estrato con una superficie horizontal) y su inclinación o buzamiento (ángulo diedro que forma el plano del estrato con el horizontal).

1. Elementos geométricos de los pliegues

- La **charnela** de un pliegue es la línea que une los puntos de máxima curvatura de un estrato, donde los estratos cambian el sentido de buzamiento.
- Los **flancos** son las zonas del pliegue situadas entre las charnelas, por lo tanto un flanco es compartido entre dos pliegues.
- La **superficie axial** es aquella que une las líneas de charnela de varias superficies afectadas por un mismo plegamiento.
- La línea de intersección de la superficie axial con el terreno es lo que se conoce como eje del pliegue.
- Se denomina vergencia de un pliegue no recto al sentido en el que se inclinan los planos axiales..
- La inmersión es el ángulo que forman el eje y la horizontal, medido en el plano vertical.

2. Tipos de pliegues

- Según su forma los pliegues se dividen en anticlinal y sinclinal, si presentan su concavidad hacia abajo o hacia arriba respectivamente. Un anticlinal presenta los materiales más antiguos en la zona más interna; en el sinclinal ocurre lo contrario.
- Los pliegues monoclinales son pliegues inclinados en los que uno de los flancos es horizontal.
- En los pliegues **isoclinales** los flancos son paralelos; la asociación de pliegues de este tipo se denomina serie isoclinal o **isoclinorio**.
- Según la inclinación de la superficie axial (vergencia), se distinguen pliegues **rectos o verticales**, **inclinados** y **tumbados** o recumbentes, tanto para el caso de anticlinales y sinclinales.
- Los pliegues **isopacos** son los que presentan un espesor constante medido perpendicularmente a su superficie, mientras que en los pliegues **anisopacos** los flancos han experimentado un adelgazamiento y el espesor original sólo se conserva en las superficies de charnela.
- Los pliegues **armónicos** son aquellos en los que todas las capas se pliegan de igual manera, mientras que en los **disarmónicos** aparecen pequeños pliegues de arrastre en las capas más plásticas.
- Los **pliegues-falla** se forman cuando, durante el plegamiento, el flanco invertido de un pliegue inclinado ha sido laminado, produciéndose un desplazamiento sobre este plano.
- Los **anticlinorios** y **sinclinorios** son pliegues a gran escala que incluyen a su vez otros pliegues menores.

B. Fracturas

 El término fracturas tiene un carácter general e incluye a las roturas de rocas con desplazamiento relativo de los bloques rocosos (fallas) y aquellas que no presentan desplazamientos apreciables (diaclasas).

1. Diaclasas

- Son planos o superficies de rotura en los cuales no existen desplazamientos importantes entre los dos bloques. Representan la deformación discontinua o frágil a una escala de observación detallada.
- Según su origen se pueden distinguir:
 - Diaclasas de **retracción**, originadas por pérdida de volumen durante el enfriamiento de un magma en el interior de una colada de lava.
 - Diaclasas originadas por la **descompresión** que experimentan las rocas a medida que se aproximan a la superficie terrestre debido a la erosión de las rocas suprayacentes.

2. Fallas

 Una falla es una superficie plana en la que los dos bloques contiguos se han deslizado paralelamente a la misma. Las fallas se producen en todas las situaciones tectónicas: extensión, compresión o en zonas de cizalla.

ELEMENTOS GEOMÉTRICOS

- El plano de falla es la superficie o banda de deformación frágil o frágil-dúctil que separa los dos bloques contiguos.
- Los bloques separados por el plano de falla se denominan labios de falla. Cuando uno de los bloques queda hundido respecto al otro, se habla de labio elevado y labio hundido. Si el plano de falla presenta cierta inclinación, se pueden distinguir un bloque o labio de techo y un bloque o labio de muro, que se disponen sobre y bajo el plano de falla respectivamente.
- El desplazamiento relativo producido entre ambos labios de falla es el salto de falla.

- Cuando, como consecuencia de la falla, queda en el terreno un resalte, éste es conocido como escarpe de falla.
- Frecuentemente se encuentran sobre el plano de falla estrías debidas al roce producido entre los dos bloques durante el movimiento. Estas estrías de falla nos marcan la dirección del movimiento producido.
- Cuando, como consecuencia del rozamiento, llegan a producirse recristalizaciones y precipitaciones de minerales como calcita o cuarzo, se forma una superficie lisa que se denomina espejo de falla.

TIPOS DE FALLAS

- La clasificación de las fallas se basa principalmente en los movimientos relativos producidos entre los bloques de falla:
 - En las **fallas normales** el movimiento es de separación (fallas distensivas) y presentan movimiento vertical, con hundimiento del bloque de techo.
 - En las **fallas inversa**s el movimiento es de acercamiento (fallas compresivas) y el bloque hundido es el de muro. El bloque de techo cabalga sobre el labio hundido.
 - Las **fallas en dirección** o de desgarre, presentan un movimiento lateral opuesto, pudiendo ser izquierdo o derecho, según el desplazamiento de cualquier línea de referencia común a ambos bloques. De la combinación de estos cuatro tipos puros de movimiento surgen otros cuatro tipos de fallas mixtas en las que intervienen dos de los movimientos anteriores: normal izquierda, inversa izquierda, normal derecha e inversa derecha.
- Cabalgamiento es un término utilizado para designar fallas inversas muy tendidas o con poco buzamiento. Algunos autores consideran los 30° como límite para diferenciar ambos accidentes. Frecuentemente el bloque cabalgante aparece plegado.
- Los mantos de corrimiento son estructuras semejantes a los cabalgamientos, la diferencia es sólo de magnitud del desplazamiento (en éstos últimos el desplazamiento es de decenas de kilómetros). El manto en sí constituye un terreno alóctono (procedente de otro lugar), mientras que los materiales situados debajo se denominan autóctonos.
- En las **fallas rotacionales** o "en tijera" los bloques rotan respecto a un eje, por lo que el mismo bloque estará levantado en una zona y hundido en la otra.
- Frecuentemente aparecen series de fallas normales escalonadas configurando zonas elevadas (horsts o macizos tectónicos) y zonas hundidas (grabens o fosas tectónicas). Los rift que aparecen en las dorsales oceánicas son fosas tectónicas de grandes dimensiones.