## Estabilidad Atmosférica: Gradientes Verticales e Inversión Térmica

En la troposfera, donde tiene lugar la dinámica atmosférica que controla los fenómenos meteorológicos, la temperatura del aire desciende conforme aumenta la altura. Esto es así porque la densidad disminuye al aumentar la temperatura del aire. En términos intuitivos, el aire al calentarse y aumentar su temperatura se expande y por tanto baja su densidad. Los cuerpos menos densos ascienden, como ocurre con los objetos que flotan en el agua (principio de Arquímedes). Al ascender el aire y expandirse se enfría, transfiriendo calor al aire más frío de las capas superiores hasta alcanzar el equilibrio térmico. También la presión disminuye con la altura: las capas bajas deben tener más presión, pues "soportan un mayor peso de todas las capas por encima de ellas".¹

Una atmósfera es **estable** cuando **tiende a impedir cualquier movimiento vertical de aire**. Para poder saber cuándo se cumple esta condición hemos de introducir dos importantes conceptos:

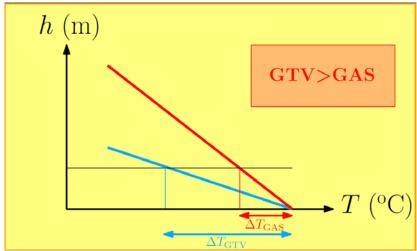
- El primero es el **Gradiente Vertical de Temperatura (GTV)**. Es la diferencia de temperatura conforme crece la altura **para el aire en reposo**. Este gradiente depende en general de muchos factores, como la latitud, la orografía, la época del año, etc. En término medio, su valor es de GTV=0,65°C/100 m. Esto es, al ascender 100 metros, la temperatura baja 0,65 °C (siempre en término medio: pueden darse incluso **inversiones térmicas** en las que la temperatura del aire se incrementar al crecer la altura).
- Un segundo concepto se refiere al aire en ascenso: es el Gradiente Adiabático Seco (GAS)<sup>2</sup>. La variación de la temperatura con la altura depende de si el aire se mueve o no: en la primera situación hay equilibrio termodinámico y en la segunda no. En el ascenso de aire lo único que se mantiene casi-constante es la energía interna de la masa de aire (por eso se llama adiabático). El GAS puede predecirse en términos de magnitudes físicas y su valor es aproximadamente de 1°C/100 m. Esto es, si una masa de aire sube, pierde 1°C por cada 100 metros que asciende.

<sup>1</sup> Hasta aquí el razonamiento es más o menos intuitivo. Sin embargo, saber cómo descienden la presión y la temperatura con la altura es un problema enormemente complejo, que aún es objeto de investigación. **Empíricamente, se observa que la temperatura decrece aproximadamente de forma lineal con la altura** (es por eso que tiene sentido definir un gradiente), **mientras que la presión decrece exponencialmente**. En equilibrio de fuerzas, la variación de presión  $\Delta p$  al incrementar la altura  $\Delta h$  viene dada por  $\Delta p = -g\rho(p)\Delta h$ , donde  $\rho(p)$  es la densidad en función de la presión. Sin hipótesis adicionales, la relación entre densidad y presión no puede derivarse de la ley de los gases ideales  $p = \rho\left(\frac{R}{M}\right)T$ , ya que la temperatura no es constante.

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> A una cierta altitud si el aire empieza a condensar y libera el vapor latente de vaporización (desprende calor), el ritmo de descenso de la temperatura al ascender una masa de aire también disminuye: es lo que se conoce como gradiente adiabático húmedo (GAH).

Para saber cuándo la atmósfera es estable o inestable, debemos comparar estos dos gradientes que identifican el aire en equilibrio (GVT) y en movimiento (GAS).

¿Qué pasa si en un punto del planeta el GTV es mayor que el GAS? Esto es, si para una misma altura, el aire que intenta ascender disminuye su temperatura en un valor  $\Delta T_{\rm GAS}$  que es menor que el descenso  $\Delta T_{\rm GTV}$  del aire en reposo que lo circunda. Pues como ha disminuido su temperatura menos que el aire de alrededor, está más caliente y liviano que el de alrededor, y quiere seguir subiendo. Es una situación inestable, porque cuando empieza a subir, el hueco que ha dejado esa masa de aire crea una depresión o baja presión (como un vacío) que ha de ser llenado por más aire. Aire que tenderá a ascender y condensar y precipitar, etc. etc. Se ha formado una borrasca.



Ahora al revés, ¿qué pasa si en algún punto del planeta el GTV se hace menor que el GAS? Bueno, ahora si una masa de aire intentase hipotéticamente ascender, su temperatura descendería más que la del aire en reposo y no continuaría subiendo. De modo que la situación es estable, y el aire tiende a descender generando una zona de alta presión (anticiclón).

