

として求めて、 k, l, ω の間に成り立つ分散関係を求めよう。ただし、 U, V, Z は全て複素数で、 u, v, η 間に位相のずれを許している。

詳しい計算は演習問題とするが、波動解 ($\omega \neq 0$) の分散関係は

$$\omega^2 = f_0^2 + gH(k^2 + l^2) \quad (7.86)$$

となる。これは、浅水波の分散関係 $\omega^2 = gH(k^2 + l^2)$ に、地球回転の効果が f_0^2 を通じて加わった形となっている。このような波を、慣性重力波 (inertial gravity waves)、ポアンカレ波 (Poincaré waves)、スベルドラップ波 (Sverdrup waves) などと呼ぶ。波長が短い場合は $gH(k^2 + l^2) \gg f_0^2$ のために $\omega^2 \simeq gH(k^2 + l^2)$ となるので通常の浅水波と変わらないが、波長が長くなるにつれて $k^2 + l^2$ が小さくなるため、相対的に回転の効果 f_0^2 が効いてくる。なお、波長が長くなって $gHk^2 \leq f_0^2$ となるためには、 $2\pi\sqrt{gH}/|f_0| = 2\pi a_R$ 以上の波長となる必要があるから、「変形半径 a_R 以上の空間スケールになると回転の効果が効く」という意味で 7.3.1 節での議論が適用できる。

演習 7.8

基礎方程式 (7.80)~(7.82) から、慣性重力波の分散関係 (7.86) を導け。

7.4.2 慣性振動

長波長の慣性重力波の極端な例として、波長が ∞ 、つまり $k = l = 0$ の場合を考えてみよう。この場合は、(7.86) の分散関係式から $\omega = |f_0|$ となることがわかる。また、 $k = l = 0$ より u, v, η のすべてが空間的に一樣なので、(7.80) と (7.81) の右辺と、(7.82) の左辺は 0 になる。したがって (7.82) の右辺も 0 になるから、 η は時空間に変化しない一定値となる。一方、(7.80) と (7.81) は、

$$\frac{\partial u}{\partial t} = f_0 v, \quad (7.87)$$

$$\frac{\partial v}{\partial t} = -f_0 u \quad (7.88)$$

となり、明らかにこの解は振動数 $|f_0|$ の三角関数となる。このように、流体上面の高さ η に変化をもたらさずに、流速のみが $|f_0|$ の振動数で変動するような現象を、慣性振動 (inertial oscillation) という。例えば海洋では、風によって空