

2024年度(R06年度)

## 地下水盆地管理学

福島大学 共生システム理工学類  
地球環境コース  
柴崎 直明

## 9. 地下水障害(塩水侵入)

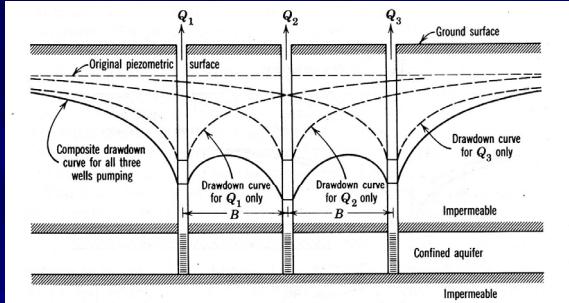


Fig. 4.27 Individual and composite drawdown curves for three wells in a line.

複数の井戸からの揚水

## 塩水侵入



沖縄県・竹富島の海

(「日本の海」平凡社より)

## 地下水の塩水化とは…

地下水中の塩分濃度が高くなること

- ❖ 臨海部の帯水層に海水が侵入
- ❖ 地層中の化石塩水の移動・拡散
- ❖ 蒸発による塩分の濃集

## 塩水侵入とは…

塩水浸入ともいう

英語では、Saline Water Intrusion

海岸地帯の帯水層に海水が侵入することを、

海水侵入(浸入)とも呼ぶ

Sea Water Intrusion

## 淡水(Fresh Water)と 塩水(Saline Water)の違い

海水の場合、塩分濃度は3.3～3.7%くらい

塩分濃度の公式：

濃度(%) =

溶質の質量 ÷ (溶質の質量 + 溶媒の質量) × 100

濃度3.5%の塩水の場合、1kgの塩水は

965cc(=965g)の水 + 35gの塩からなる。

## 海水の塩分濃度

海水には、塩化ナトリウムなどのいろいろな塩類（無機電解質）が溶けている。

海水中の塩類の濃度を、塩分（濃度）とよぶ。

通常、ppt（千分率）や‰（パーミル）の単位（質量千分率）で表す。

外洋水の平均的な塩分濃度＝約35‰

海水1kg中に、約35gの塩類が溶けている

## 海水の主要成分の組成(塩分35‰)

成 分	濃度(g/kg)	重量百分率(%)
Cl <sup>-</sup>	19.35	55.07
Na <sup>+</sup>	10.76	30.62
SO <sub>4</sub> <sup>2-</sup>	2.71	7.72
Mg <sup>2+</sup>	1.29	3.68
Ca <sup>2+</sup>	0.41	1.17
K <sup>+</sup>	0.39	1.10
HCO <sub>3</sub> <sup>-</sup>	0.14	0.40
Br <sup>-</sup>	0.067	0.19
Sr <sup>2+</sup>	0.008	0.02
B <sup>3+</sup>	0.004	0.01
F <sup>-</sup>	0.001	0.01
合 計		99.99

（「海水の化学」  
東海大学出版会  
より）

## 海水の塩分濃度の変化(1)

### • 塩分の濃集作用

海面からの水の蒸発

海氷の形成など

### • 塩分の希釀作用

陸水や淡水の流入

融氷など

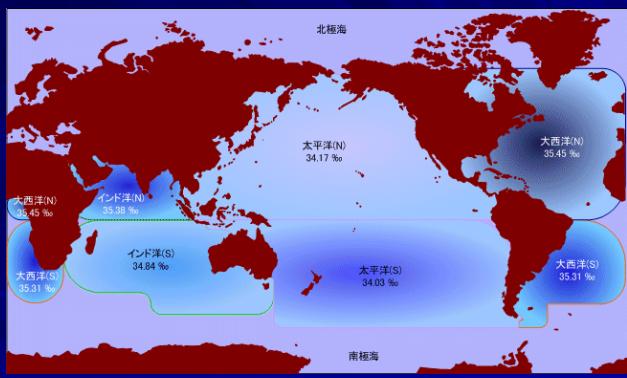
## 海水の塩分濃度の変化(2)

### 地域による違い

河川から大量の淡水が流入する沿岸地域＝塩分濃度が低い

降水量よりも海面からの蒸発量が上回っている地域＝塩分濃度が高い

## 海水の塩分濃度の変化(3)



## 淡水と海水の密度

### 純水の密度：

20°C、1気圧の場合、0.99820g/cm<sup>3</sup>

### 塩分35‰の海水の密度：

20°C、1気圧の場合、1.02478g/cm<sup>3</sup>

## 【復習】流体ポテンシャル式の変形(1)

一般に、 $p$ は大気圧を基準にしてあらわすため、 $p_0=0$ となるから

$$\Phi = gZ + \frac{p}{\rho} = gh$$

流体ポテンシャルは、

重力ポテンシャル(または位置ポテンシャル) $gZ$ と、  
圧力ポテンシャル  $p/\rho$  の和である

## 【復習】流体ポテンシャル式の変形(2)

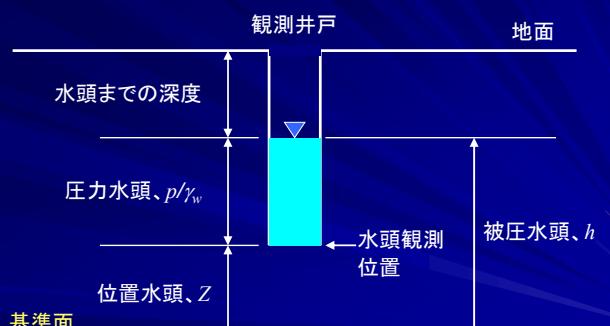
$$\Phi = gZ + \frac{p}{\rho} = gh$$

両辺を $g$ で割ると、

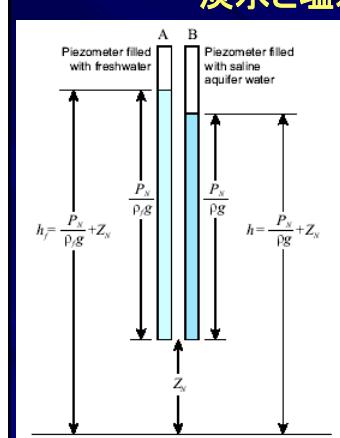
$$h = Z + \frac{p}{\rho g} = Z + \frac{p}{\gamma_w} = Z + \psi$$

$h$ : 水理水頭(=被圧水頭)、 $Z$ : 位置水頭、 $\gamma_w$ (= $\rho g$ ): 水の単位体積重量、 $\psi$ (プシー): 圧力水頭

## 【復習】位置水頭・圧力水頭・被圧水頭

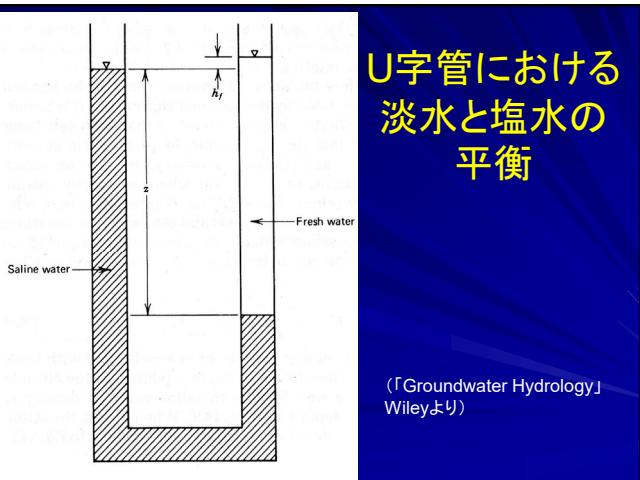


## 淡水と塩水の水頭

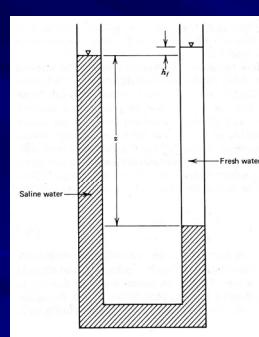


EXPLANATION	
$h_f$	Equivalent freshwater head [L]
$h$	Head [L]
$P_s$	Pressure [ $ML^{-3}T^{-2}$ ]
$\rho_f$	Density of freshwater [ $ML^{-3}$ ]
$\rho$	Density of saline aquifer water [ $ML^{-3}$ ]
$g$	Acceleration due to gravity [ $LT^{-2}$ ]
$Z_s$	Elevation [L]
NOTE: L = length, M = mass, T = time	

## U字管における淡水と塩水の平衡

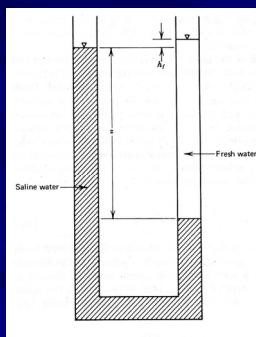


## ガイベン-ヘルツベルグの法則(1) (Ghyben-Herzberg Relation)



ガイベンやヘルツベルグたちは、それぞれ個別にヨーロッパの海岸地帯において、地下の塩水は海水準よりも低い標高に分布していることを発見した。

## ガイベン-ヘルツベルグの法則(2) (Ghyben-Herzberg Relation)



U字管の両端は同じ圧力を有するから、

$$\rho_s g z = \rho_f g (z + h_f)$$

$$z = \frac{\rho_f}{\rho_s - \rho_f} h_f$$

## ガイベン-ヘルツベルグの法則(3) (Ghyben-Herzberg Relation)

$$z = \frac{\rho_f}{\rho_s - \rho_f} h_f$$

$\rho_s = 1.025 \text{ g/cm}^3$ ,  $\rho_f = 1.000 \text{ g/cm}^3$  とすると、

$$z = 40 h_f$$

## ガイベン-ヘルツベルグの法則 による塩淡境界分布

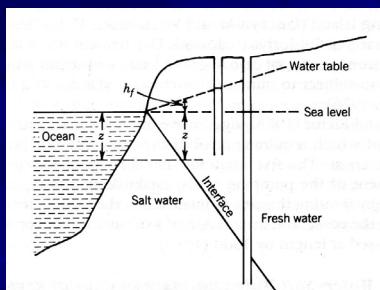
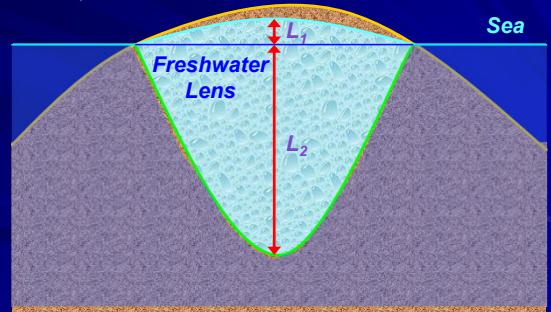


Figure 6.24  
Hydrostatic conditions of the Ghyben-Herzberg relation.

(「Physical and Chemical Hydrogeology」Wileyより)

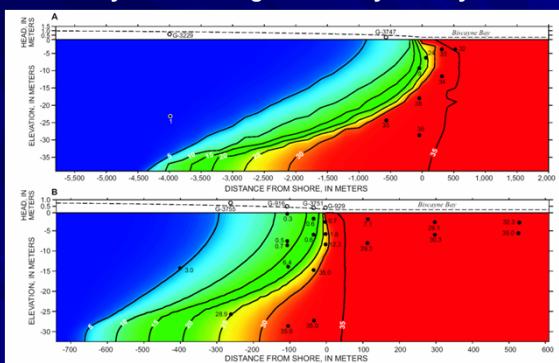
## 海で囲まれた島での淡水レンズ

Fresh Water:  $\rho_f = 1.000 \text{ g/cm}^3$  →  $L_1 : L_2 = 1:40$   
Sea Water:  $\rho_s = 1.025 \text{ g/cm}^3$

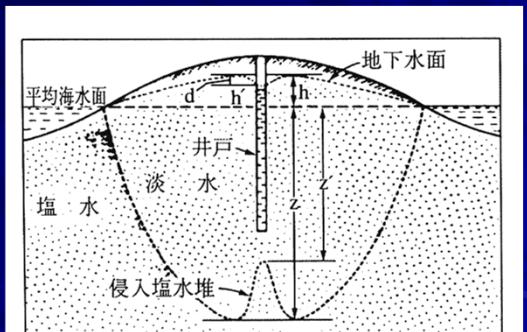


## シミュレーションモデルによる 塩淡境界の変動

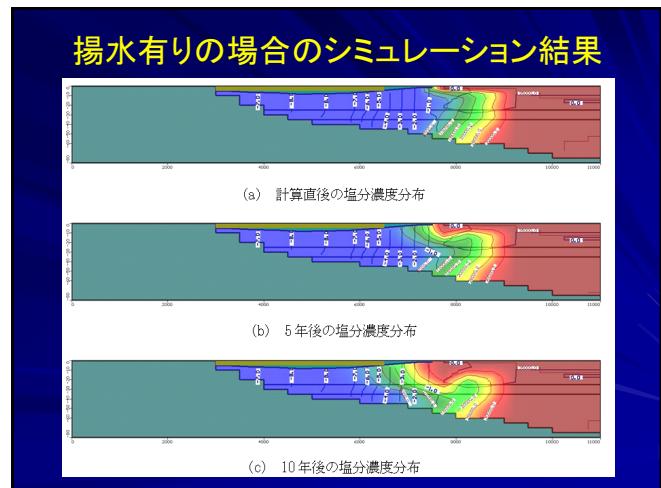
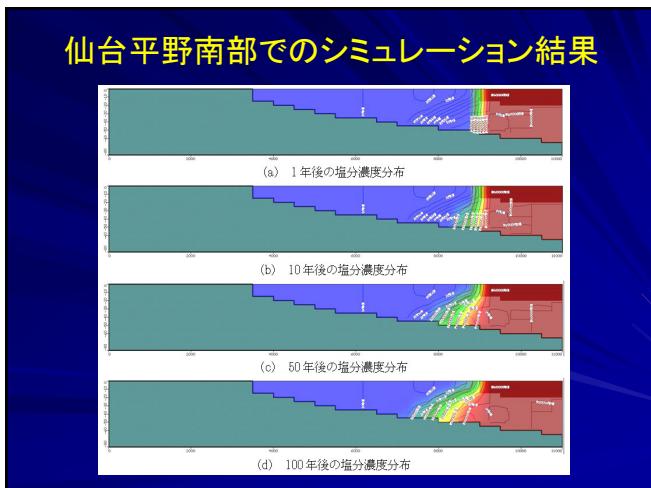
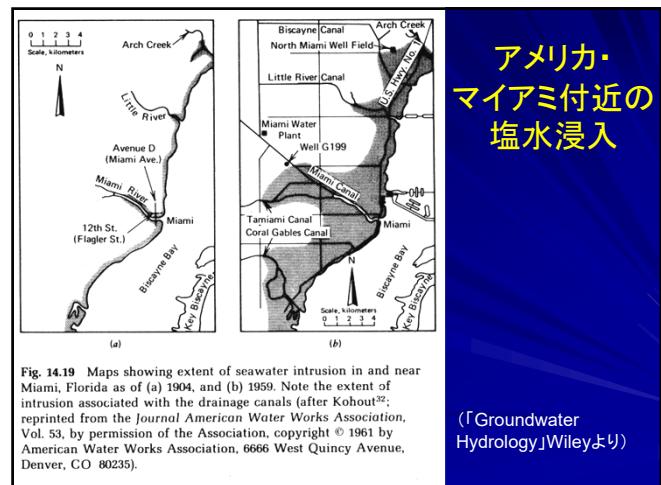
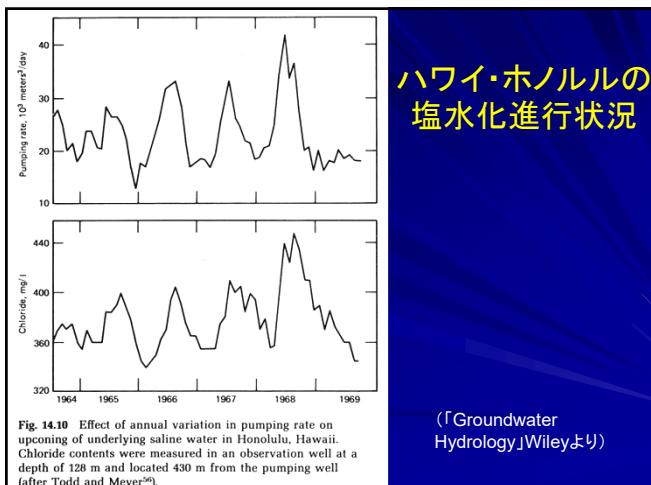
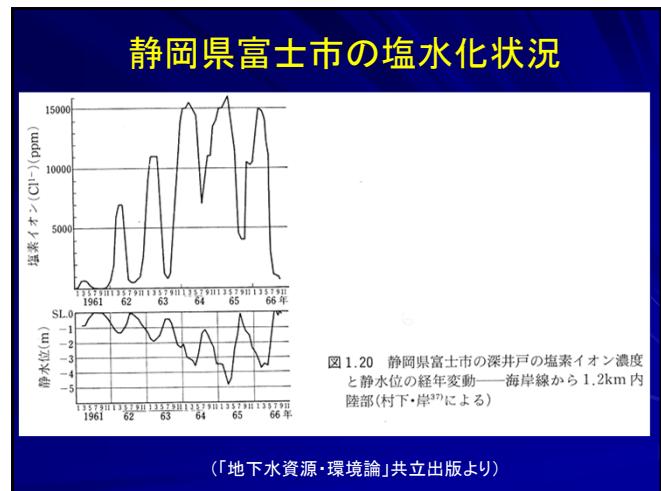
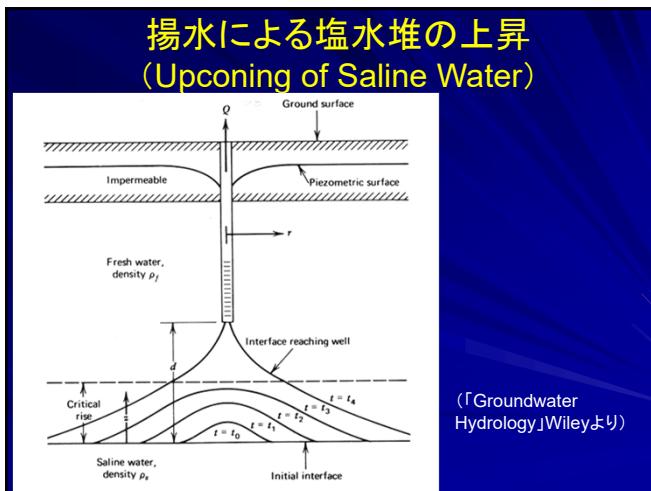
Simulated Ghyben-Herzberg Relation by Density Fluid Model



## 淡水レンズからの揚水すると…



(「地球の水圈—海洋と陸水」東海大学出版会より)



## 地下水障害がもたらした 地下水保全論

まずは個別の井戸管理

井戸群や群井系としての解析

地下水盆としての解析

## 参考文献

水収支研究グループ編  
「地下水資源・環境論—その理論と実践—」  
共立出版、1993年