# 管水路流れ解析を結合した地下水集水井周りの海水侵入解析

Numerical simulation coupling pipe flow analysis for seawater intrusion around catchment wells

○ 安瀬地一作\*,桐博英\*,関島建志\*,中田達\*
○ AZECHI Issaku, KIRI Hirohide, SEKIJIMA Kenji, NAKADA Toru

# <u>1. はじめに</u>

浅層地下水帯の比較的浅い層に海水が侵入し ている沿岸部低平地や島嶼地域などでは,不適 切で過剰な地下水の揚水は下層の海水を引き上 げることとなり生活用水や灌漑用水としての利 用が困難となってしまう.特に,水源の乏しい 島嶼地域では海水層上に形成された淡水レンズ の適切な利用方法の確立が求められている<sup>(1)</sup>. そこでは,垂直に掘った立坑から水平方向へ集 水井を伸ばし広範囲に取水することで過剰な圧 力低下を防ぐ方法が考えられている<sup>(2)</sup> (Fig.1). このとき,効果的な集水井の配置や適切な揚水 量の決定のためには集水井周りの圧力分布や流 れ,それにより生じる海水の上昇の様子などを 詳細に検討する必要がある.



# Fig.1 Schematic image of the ground water flow around wells

地下水を地表へ排出する場合の排出量の近似 式はいくつか提案されており、その適用性も検 討されている(3).しかし、これらは地下排水管 (もしくは排水路)が自由水面を有する場合を 対象としており、さらに排水管(排水路)内流 れによる圧力分布については考慮されていない ため, 管内が満水かつ流れ方向に圧力分布が存 在する場合には不向きである. 立石ら(4)は集水 井周りの流れおよび海水上昇を解析するために, 複数の流体解析ソフトを用いて地下水流れと集 水井流れを別々に扱い、得られた結果から等価 透水係数に変換して管内流れをダルシー流れと することで管水路流れと地下水流れを同時に計 算している.しかし、集水井(管)内流れにダ ルシー則を用いているため実際の集水井内の流 れとは異なっている可能性がある.そこで、本 研究では集水井内流れをそのまま管水路流れと

して扱い,地下水流れと管水路流れおよび塩分 の移流分散方程式を同時に解くことで,集水井 周りの流れおよび海水侵入解析を行った.なお, 本研究では計算時間短縮のため鉛直二次元を対 象とする.

#### 2. 基礎方程式

地下水流れおよび管水路流れの基礎方程式は 以下である.

$$u = -k k_{rw} \frac{\partial (h+z)}{\partial x} \tag{1}$$

$$v = -k k_{rw} \frac{\partial (h+z)}{\partial z}$$
(2)

$$\rho(C_{\rm c} + S_e S_s) \frac{\partial h}{\partial t} = \frac{\partial \rho u}{\partial x} + \frac{\partial \rho v}{\partial x}$$
(3)

$$C_c \equiv \alpha(n-1)(\theta_s - \theta_r)S_e^{\frac{1}{m}} \left(1 - S_e^{\frac{1}{m}}\right)^m$$
$$S_e \equiv \left(\frac{1}{1 + (\alpha|h_c|)^n}\right)^m$$
$$k_{rw} \equiv S_e^{\frac{1}{2}} \left\{1 - \left(1 - S_e^{\frac{1}{m}}\right)^m\right\}^2$$
$$m \equiv 1 - 1/n$$

【一次元管水路流】

$$\frac{\partial H}{\partial t} = -\frac{a^2}{gA}\frac{\partial Q}{\partial x} + \frac{a^2}{gA}q_s \tag{4}$$

$$\frac{\partial Q}{\partial t} = -gA\frac{\partial H}{\partial x} - \left(\frac{n^2 Q^2}{R^{4/3}}\right)g\frac{1}{A} + \left(\frac{Q}{A} - v_s\right)q_s \quad (5)$$

ここに、u lx (水平) 方向流速, <math>v lz (鉛直)方向流速,  $h lt E 力 水頭, k lt 飽和透水係数, <math>k_w$ は相対透水係数,  $\rho lt 淡水密度, C_c 比水分容量,$  $S_e lt 有効飽和度, S_s lt 比貯留係数, <math>\theta_s lt 飽和体$ 積含水率,  $\theta_r lt 残留体積含水率, m, \alpha lt パラメ$ ータ,, H lt ピエゾ水頭, Q lt 集水管内流量, A lt管断面積, g lt 重力加速度, n lt マニング粗度係 $数, R lt 径深, <math>v_s$  lt 横流入速度の管軸方向成分,  $q_s$  lt 単位幅横流入量である. なお, 管水路流れ の方程式は簡単のため移流項を省略してある. (1)~(3)式は ADI 法で差分し, (4), (5)式 lt 陰的 解法を用いることで, E力伝播速度が著しくこ となる地下水流れと管水路流れを同時に効率よ く計算することができる.

\* 農業・食品産業技術総合研究機構農村工学研究部門 National Institute for Rural Engineering, NARO Key Word 地下水,数値流体力学,管水路流れ,水環境・水質



Fig. 2 Finite-difference grid

# 3. 解析条件

解析は Fig.2 に示す格子・条件で行った.透 水係数は 2.0×10<sup>-5</sup>(m/s),集水井は φ 100mm の 鋼管(圧力伝播速度は約 1000m/s)とし,マニ ング粗度係数は 0.02,全長にわたってスクリー ンを有しており全長から集水する.地下水から 集水管への流入量の算定式は,圧力差の 1/2 乗

に比例するトリチェリ型とし,流量係数をここ では1.5×10<sup>4</sup>とした.淡水深,海水位は常に一 定で,立坑内の水位を10mm/sの速さで5mま で水深を下げ(初期水深は10.5m),24時間に わたって立坑内水深 5m を維持するよう揚水を 継続する.その後揚水を停止する.揚水停止後 は周辺地下水と集水井内の圧力差により自然に 立坑内の水深が回復する.

### <u>4. 解析結果</u>

Fig.3 に,24 時間後および 72 時間後の圧力水 頭分布と,塩分濃度分布を示す.24 時間後に は集水井周りの圧力が急激に低下しているが, 圧力低下がまだ下層まで伝わっておらず,海水 は引き上げられていない.対して,72 時間後に は圧力は徐々に回復しているが,取水による圧 力低下の影響はまだ残っている.この圧力低下 の影響が下層まで伝わり海水が引き上げられて いる.



Fig.3 Calculated water head and salinity

# <u>参考文献</u>

- J. Bear, A. H.-D. Cheng, S. Sorek, D. Ouazar and I. Herrera, "Seawater Intrusion in Coastal Aquifers-Concepts, Methods and Practices", (1999), 87-105
- (2) 岸智,浜谷直史,長田実也,原郁男,楠本 岳志,"沖縄県津堅島における集水井を利用 した淡水レンズからの地下水開発",応用地 質,39(3)(1998),298-305
- (3) A. El-Sadek, J. Feyen and J. Berlamont, "Comparison of models for computing drainage discharge", Journal of Irrigation and Drainage Engineering, 127(6), (2001), 363-369
- (4) 立石卓彦,大村仁,高砂直幸,"数値解析を 活用した淡水レンズにおける集水井構造の 検討",農業農村工学会論文集,302(2016), pp. I\_131-I\_14