

那賀川河口域における地下水帯への塩分侵入の実態把握

徳島大学 工学部

尾島 敏

四国建設コンサルタンツ

○天羽誠二

佐藤組

荒巻昇一

[1] まえがき 本研究は、地下水の塩水化の実態を解析することを目的とし、対象域の選定、既往資料の集積ならびに観測調査に関する徳島県土木部港湾課の了承の協力と御理解をいたしましたものである。本研究で得られた成果は、自然条件、人為的条件の多様さから要直に結論づけることは早計であろうが、このような実証資料の蓄積とその解析結果は塩分侵入機構の新たな理論的表現の開発ならびに検証のために必ず役立つであろう。

二つでは、約1年わたる、2回の大観測調査の資料に基づいて検討した結果を簡潔に報告する。

[2] 観測調査の概要 図-1には、今回の観測調査のために新設された深井戸(1~5)と浅井戸(6~12)および河道内塩分濃度測定点10ヶ所などに對象域内外の塩分濃度測定点を有する既設井戸の位置を示している。新設井戸は、ホーリング調査結果に基づき、ストレートを浅井戸では深度3~13m、深井戸では深度27~42mの各端水層の層厚全幅にわたって切り、塩分濃度の鉛直分布および平面的分布、塩分侵入速度などの解析が可能であるべく設置されている。

対象域の地形・地質、産業構造、気象特性等の詳細については省略するが、対象域の不透地下水帯および複数地下水帯の透水係数および貯留係数は、過去の調査資料からびに今回の簡易揚水試験結果を総合して、それぞれ($K=0.20 \text{ cm/sec}$, $S=0.1$), ($K=1.4 \text{ cm/sec}$, $S=4.8 \times 10^{-3}$)程度であると推定した。

観測調査は、大潮時、小潮時の月2回の定期観測と夏季大潮時にかけて一潮流間の連続観測1回に行なわれ、計測諸量は、各測点における水位(水深)、水温、塩分濃度(電気伝導度)であり、表層から深度1mごとに底まで測定し、原則として各測点同時に観測である。気象条件その他により計測時刻に多少のずれは生じたが、定期観測では満潮時と干潮時の又回、連続観測では満潮→干潮→満潮間の3時間間隔の5回のデータを得た。

[3] 河道内塩分運動 図-2は、河道内各測点の塩分濃度の分布形態は大略的に把握する目的で作成した濃度マップである。すなわち、河道内各測点における水深方向の各測定深度を表層(0.1m), 中層(1.5m), 下層(4m以上)の15メッシュに分割してそれを各の平均塩分濃度を算出し、それを5000 ppmを基準の4ランクで評価したものである。

この図から、出島川と周川の河口部流形態には明るい相違があることがわかる。

すなわち、周川では中・下層部濃度はほとんどどの観測日において5000 ppm以上の大濃度を示しており、表層部濃度の変化にほとんど影響されない。この表層部濃度の変化は河川流量の増減すなわち降雨量の大小によるものと考えられるから、周川では弱混合の成層型塩分流れ生じ易いといえる。一方、出島川では水深方向の濃度差が無い観測日ほどんど

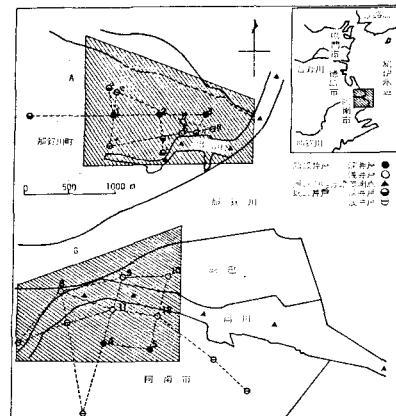


図-1 地下水調査対象域

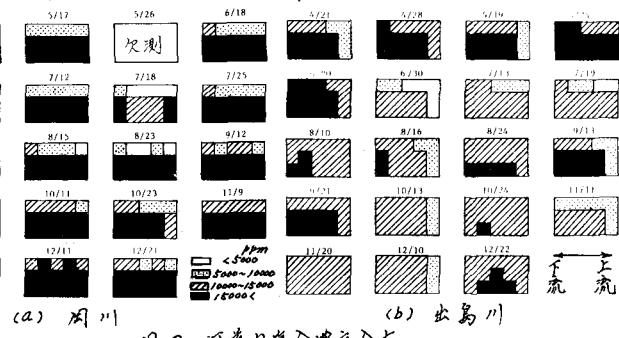


図-2 河道内塩分濃度分布

であり、これが強混合型塩度流になる。しかし、濃度的には河口部最も下流測点の下層部においても14シラ下の10000~15000 ppmに及ぶことが多い。このことは、海水の濃度条件等は内河川に対するものであると考えられるから、相対的に河川流量が少ないことを示していることになる。同時に、降雨による淡水流量の増加が対象河道域の濃度変化に及ぼす影響度が大きいことを示している。すなわち、内河川の流路長、流域、縱横断形状などの相違による塩分挙動の特性を大略的に把握できたといえよう。

④ 地下水帶における塩分挙動

1) 不在地下水帶における塩分挙動 図-3には、昭和54年8月23日に実施した大島地区(図-1のB)の連続観測結果の各浅井戸における塩分濃度の鉛直分布並びに井水位の変化を示している。この図より短時間スケールの変動特性を考察すれば以下のようなことがわかる。

i) 潮汐変動と井水位変動の相関性はNo.8の浅井戸(相関係数0.8)を除けば非常に強く、河道と他の浅井戸に設けられた不在地下水帶との間には、矢板とか護岸工など的人工構造物があることわかる。

ii) No.9~No.12の塩分濃度はNo.8のそれよりも比較して極めて低く、矢板等による塩分侵入の阻止効果が十分に發揮されていると判断できる。

iii) No.8の浅井戸周辺の地下水帶では潮汐変動に伴う地下水流动が生じ、それが起因する塩分の移動・混合が行なわれるところになる。このことは深度5~7mの塩分濃度値の変化に如実に顯われている。しかし、鉛直分布形状は大きさが変化はみられず、いくばくか水深の範囲(淡塩界面)で塩分の混合が行われる。大略的には海水と地下水の密度がそれぞれ一定しないことによる塩水楔理論を用いて挙動解析ができるとして示唆するものといえる。

なお、長時間スケールの変動特性については諸演時叙述する。

2) 在地下水帶における塩分挙動 図-4は、中島地区(図-1のA)の深井戸における定期観測結果を示したものである。この経時変化図より長時間スケールの変動特性を考察すれば以下のことがわかる。

i) 塩分濃度の鉛直分布形状の相違はある地点における塩水化的程度の差異を明確に示すものであり、塩水化の程度は海岸線に近いほど大きく、帶水層内の平均濃度はすでに海水の塩分濃度にはほぼ等しいほどの現状にある。

ii) 各井戸における分布形状、平均濃度は経時的には顕著な変化はないが、詳細に検討すれば一年間は塩分の陸海侵入は平衡状態であるとはなしに減退の傾向にあることが認められる。

iii) No.1の井戸では深度30~31mにおける塩分濃度の明確な段差があり、帶水層内に淡塩界面が存在するとは不している。また、No.2における被覆層より浅い深度の塩分挙動はNo.1、No.3に比べて特異であるが、本末の部分の濃度変化は、淡水と海水の混合の度合いの変化を表すものであるから、揚水量の変化あるいは不在地下水帶からの漏れ等によるものと推定されるがその詳細については不明である。

5) あとがき 純粋の開発で解説結果のすべてが記述されないが、別の機会を得て解説結果の詳細を報告したい。なお、最後に、発表の機会を与えてくれた鹿島県土木部の関係諸氏に心から感謝する次第である。

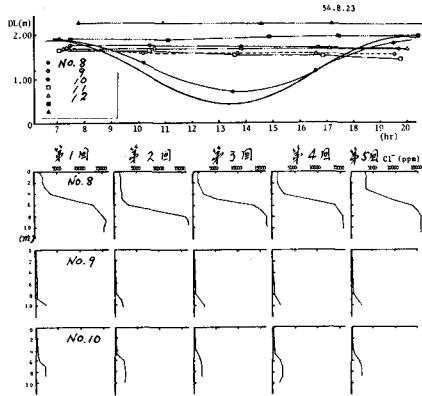


図-3 浅井戸における短時間変動特性

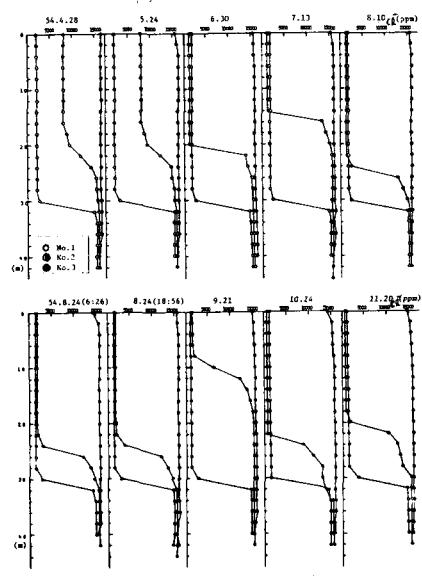


図-4 深井戸における長時間変動特性