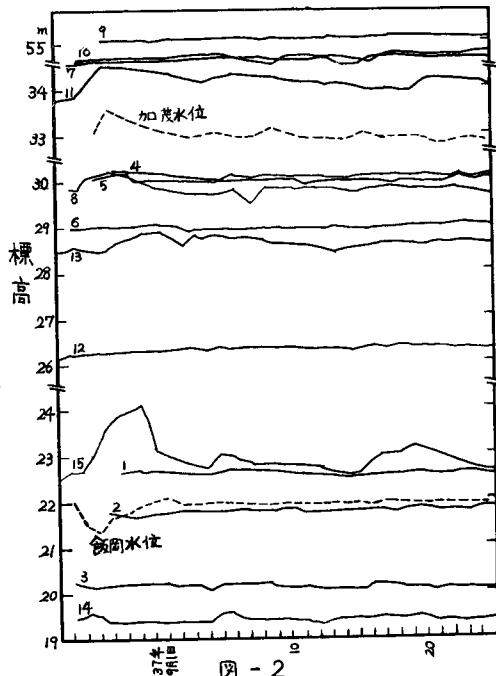
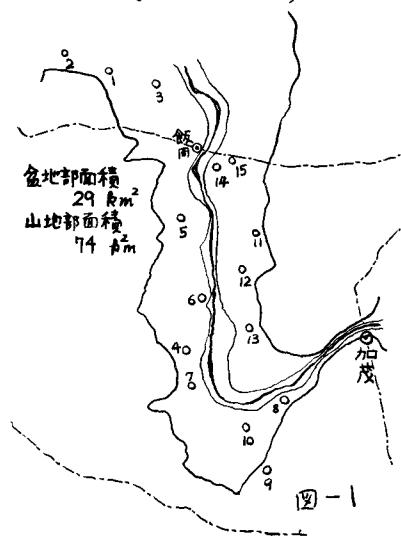


京都大学工学部 正員 工博 石原藤次郎
京都大学工学部 正員 工修○高木不折

地下水の地下での賦存状態、流動機構などを、山地地帯、盆地地域、平地部などによつてきわめて大きさを違つてある。したがつて今後地下水の流出機構を力学的を観察からより明確に把握するためには、まずこのような局地的な地域における地下水の挙動と流域との関係を明らかにする必要がある。こうした研究の一歩として、ここでは木津川 加茂、飯岡両地表間の地下水位資料によつて、盆地あるいは河川周辺の地下水の挙動と、地下水流出との関連について若干考察を試みた。

図-1はこの流域の概略図で観測井の位置は番号で示し、各地表での地下水位の降雨による変動は図-2に示した。この図から山ぎわの井戸⑮⑪⑧などでは地下水位がかなり変動しているのに対し、河川周辺の平地部の変動はごく少ないことがわかる。図-2には、加茂・飯岡における河川水位も記入した。また図-3曲線1は地下水位記録から求めた地下水貯留量の変化の様子を示したもので、曲線2はこの期間の飯岡、加茂両地表での流量差のマスカーブすなわち河水によるこの地域の貯留量の変化を示している。ここで12月29日の貯留量を0として表わしてある。曲線2の下降分は各時刻で加茂、飯岡間から河川に流出した水量を示している。ただし、降雨直後の出水時にあらわれている上昇の部分は洪水波の変形などの効果を含んでいるので、この量が。

そのままこの地域への貯留となつてゐるとは断定しかねる。さて図-3の2つの曲線を比較すると、それらの傾向は非常に似ており、河水としてこの地域に流入貯留された水、また河水としての流出水とこの地帶の地下水位の上昇下降の変化の傾向とがよく一致している。曲線2では1つの極小地表と次の極大地表との差は、この間で河水によりもたら



された貯留量であり、極大高と次の極小高との差は河水としての流水分を示すものである。ところで、曲線2ではその最低点はほぼ水平線上にある。このことは、1回の出水毎に河水による貯留量にほぼ等しい量が若干の時差をもつて河水として飯岡地表を流下していること、そして量的には周囲の山地部分からこの地帯への流入水は考慮する必要がないことを表わしている。このように河水が流下の途中で数日～20日もの長期間にわたって貯留されるものの原因として考えられることは、この地域で一旦地下水として貯えられるのではないかろうかということである。ところが実際の資料 図-2を見ると、河川近傍の地下水の上昇はごく少なく、図-3の曲線1で示される地下水への貯留量も、図-2のそれと比べて非常に小さい。現在までは検討をしているが、実際には山地へりこの河川に流出したり、あるいは一旦地下水となるけれども水面勾配によって流れ、この部分の地下水位、湛水量自体の増加には直接関与しない流出分があると思われる。しかし、この量がもしかなり大きいものとなるならば、当然、図-3 曲線2の極小高は1つまえの極小高より低下するはずである。図ではその傾向は見られない。この貯留量は出水時に大きく上昇しているもので、実際にはこのようなとき飯岡、加茂両地表での流量差がそのままこの流域への貯留とみなしてよいか、どうかにも問題がある。また限られた地表の地下水位からその貯留量を求める方法、データの精度などに多くの問題点があるが、このような方法で盆地における地下水の貯留、流水の関係、周辺山地よりの流入量の推定などができるのではなかろうか。最後に図面作製などに勞をわざらわした大学院学生馬場洋二君に謝意を表する。

