

II-53 山腹からの流出観測

京大・防災研 正 石原 安雄
〃 〃 〃 ○ 小林 竹重機

風化花崗岩の流域である野洲川流域の荒川試験地において雨水流出機構の観測研究を行なは、ていろが、今回山腹から河谷へ流出する成分のうちで、一度土中へ浸透した雨水の流出量の測定を行なは、たので、その観測結果と若干の考察結果について述べる。

1. 観測方法

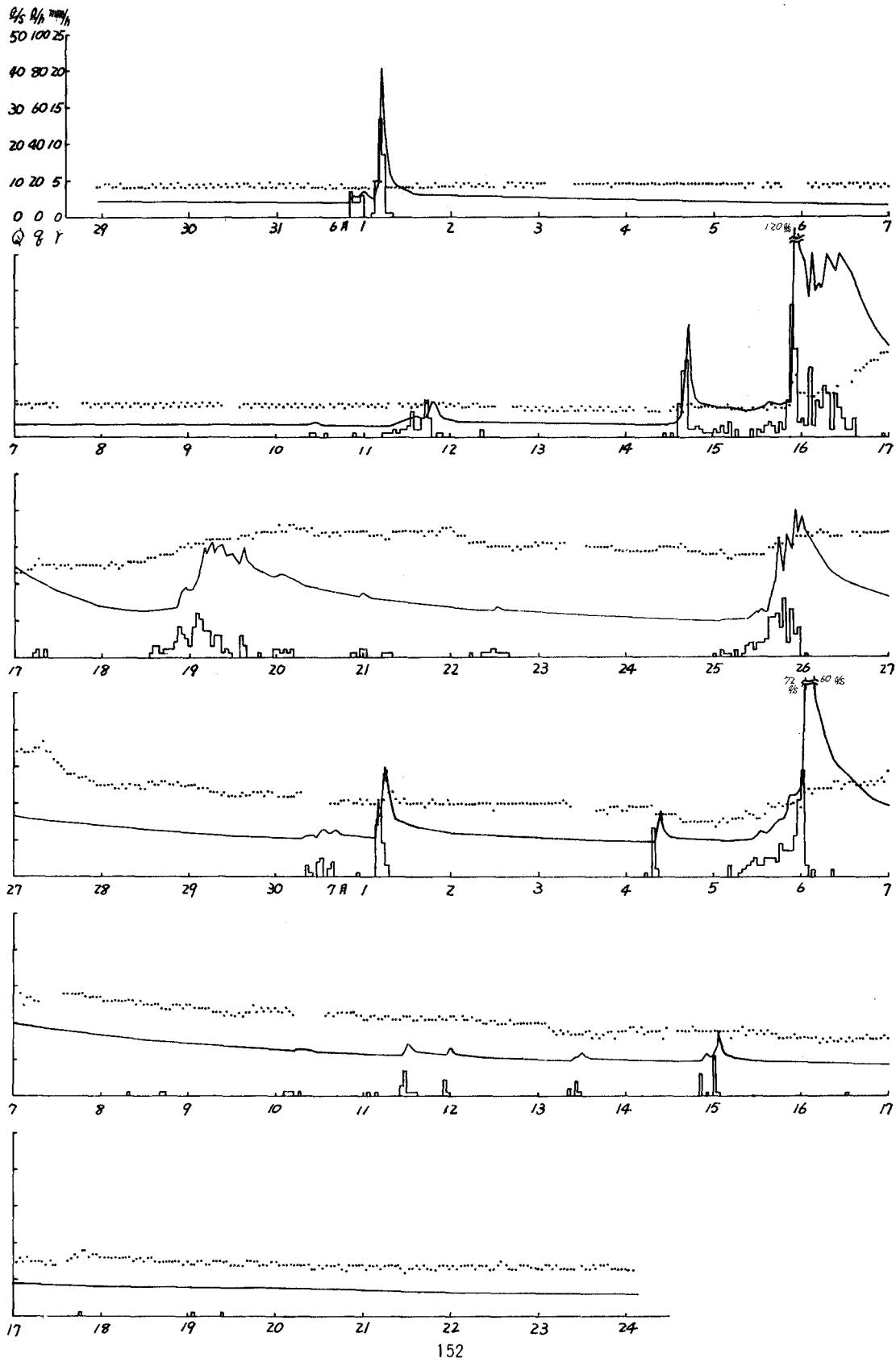
観測は図-1に示すよは面積 0.18 km^2 の小流域を対象として行なはた。主な観測項目は降雨量、流出流量および地下水流出量であつて、これらを打点式記録計上に同時に記録できようとした。降雨量は転倒式可変型雨量計、流出流量は三角堰で測定した。地下水流出を正確に測定するには不可能に近いが、今回は山腹斜面上の岩の割目からの流量を測定した。この流域の山腹斜面には、岩が露出していゝてその割目から常時流出水があり、その下流側にガリ状の凹地が形成されていゝところ（図-1、実線）。常時は流出水はないが地形形態が上と同じところ（破線）、また斜面の末端から水が漏出していゝところ（○印）がある（図-2はその一部が示されていゝ）。それらからの流出を地下水流出と考えたのである。実際の測定場所は図中×印で示されていゝが、河谷より約 20 m の斜面上で、岩石かその部分だけ露出していゝその割目からの流出水と、そのすぐ近傍で土壤面に直接滲出する水を測定した。流量は転倒式可変型流量計を用ひた。

2. 観測結果とその考察

昭和45年5月29日から7月24日までの観測結果を図-2に示す。図中実線は全流出流量 (l/sec) であり、点描は岩の割目からの流出量 $\varphi (\text{l/hr})$ である。なお図では土壤表面へ滲出した地下水流量が記してないが、これは変化が非常に少なくて、特異な地下水流成分と考えたのである。また以下にかけては岩の割目からの流出水を地下流出と呼び、流域出口で測定されたものを全流出と呼ぶことにする。

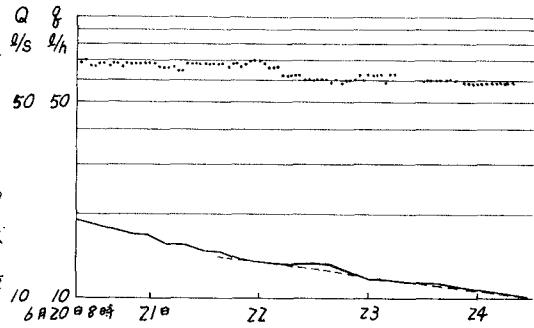
(1) 全流出と地下流出との対応

図-2を見ると、5月31日から6月1日にかけて降雨があり全流出量は急激に変化していゝが、地下流出量はほとんど変化してい無い。つぎに6月15日～16日の降雨では、当然全流出量が変化していゝが、地下流出量も緩慢ではあるが上昇を始めている。その後はある程度以上の降雨に対して地下流出量が変化していゝが、7月5日～6日の降雨後は全流出量の減少とともに地下流出量も減少していゝ。以上の観測結果から、ここで測定した地下流出今は、少なくとも全流出量の減少時の流出状況を代表するものと考えてよいだろう。

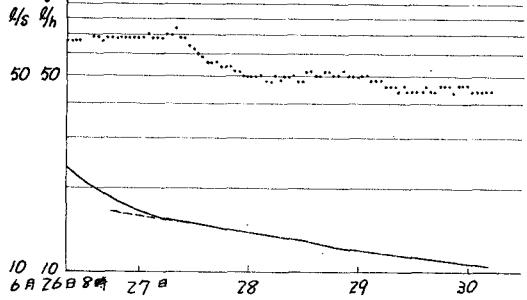


(2) 地下流出の特性

5月30日～6月1日の降雨前5、5日に10mm、それよりさらに3日前に7mmの夕立のような降雨があり、50 50たが、流域はかなり乾燥していた。そのためには、この降雨では地下流出の増加は微弱であると考えられる。6月15日以降におけると、流域は十分湿润状態にあり、ある程度以上の降雨に対する地下流出量が変化している。しかし、ほぼ6月17日5時～18時



12時、6月20日10時～22日0時、6月26日6時～27日10時、7月6日12時～7日22時の間では一定値を示し、とくに後3者では一定値を示す期間の直後で地下流出量が激減している。また、6月15日頃以降の降雨時には、地下流出が降雨開始後数時間のかなり早い時期から上昇するという特性も明瞭に認められる。



(3) 地下流出機構の検討

以上述べた諸特性はつぎのような観点から説明することができます。

i) 地下流出の応答が6月1日の降雨時には非常に遅くかつ微弱であるが、6月15日以降では応答が早くかつ変化も大きいこと――前者の期間では流域が乾燥状態にあり、そのために浸透水はほとんど土中水分を増加させるために費やされたためであろう。これに対して、後者の期間は梅雨期で降雨が断続的であるため流域が湿润状態に保たれていて、そのためにはある程度以上の降雨があれば表層中を流れると同時に発生するとともに土中浸透が継続する。したがって山腹斜面がほぼ水で被覆された状態となるが、そのとき土中の間隙空気の圧力が上昇するためには、はじめの土中水分が放出されて地下流出の涵養源となる。このような過程によって、応答が比較的早く、かつ変化量も大きくなるものと考えられる。

ii) 地下流出量が一定値に保たれることは、地表付近に十分に水分がある場合はほぼ一定強度で土中浸透が続いているのである。この状態は上述の中間流が発生している間流なので、地下流出への供給量も一定値が継続することになる。したがって地下流出量が一定値に保たれると考えられる。

iii) 地下流出量が降雨後15日～2日で急に減少する原因是、流域表面付近に十分に水があり、中間流出が発生している間は、ほぼ一定値の土中浸透が続くなことは前述したとおりである。しかし、地表付近の水分が少くなり中間流出が消滅するまでは、土層と大気との間を隔離していた水が急に少なくなるために、それまで土中に閉じ込められていた比較的高压の空気が開放されてほぼ大気圧に等し

くほど。そのため、浸透水量が減少して地下流出へ供給されていた水量が急に少なくなるので、地下流出量が急変すると言えられる。そのような期間について、全流出量の二減部と地下流出量を半対数紙上に示したものが図-3である。図中全流出量の二減状態がほぼ指數関数に移行する時点が示されているが、それは上述の地下流出が急変している点と一致しており、従来からいわれているように、このような点は中间流出の終了点と考えてよいから、上述の考察の妥当性を示してあるようと思われる。

④地下流出がかなり早いこと 従来地下水流出分はかなり遅く現われるといわれていたが、图一の地下流出がかなり地下水流出に対応すると考えると、地下水流出はかなり早くから出し、かつ中间流出が終了するまでにピークが現われていることとなる。このことは、上述した諸考察を通じて理解することができ、今後、地下水流出を取扱う際に大きな示唆を与えるものと思う。

以上、今回の観測結果に基づいて、地下流出機構を中心として、雨水浸透や中间流出などについて考察したのであるが、定量的な検討は今後の問題として残されている。しかし、試験地における研究は、その流域の流出特性を研究するという目的のほかに、一般河川の流出の定性的性質を見出すという重要な目的があるので、こうした意味において今回の観測結果は多くの示唆を与えるものであると思う。