

II-84

大型ライシメーターにおける 土壤水分の移動特性 (III)

国立公害研究所 正員 大坪国順

1 まえがき

鉛直不飽和浸透の基本的特性を明らかにするために、大型ライシメータを用いた実験を継続している。今回は、降雨条件および地下水位の位置が、不飽和浸透現象に及ぼす影響について報告する。

2 実験条件及び方法・手段

表-1に今回の実験シリーズの実験条件を示す。表中の記号の意味は以下の通り。Wt. Temp. : 散水水温、GW.L. : 地下水位、Q_r : 散水量、Tr : 散水時間、N : 散水回数、Watering Proc. : 散水方法である。実験に用いたライシメータや計測装置等の詳細は文献1)を参照されたい。各実験シリーズにおいて、次に示す4項目の内、全てもしくは一部の時間変化を測定した。(a).各深さの土壤温度。(b).各深さのサクション。(c).各深さの電気伝導度。(d).浸透量。

3 降雨条件が不飽和浸透現象に及ぼす影響

3.1 実験内容(降雨条件)

3.1.1 降雨回数(シリーズA)

散水条件として、最初、一週間の散水量を130lと一定にして降雨回数を変え、次に、降雨回数は一回で散水量を半分にした。バケツを用い、3分間で散水した。地下水位はライシメータ最下層(z=225cm)で、測定項目は(c), (d)である。

3.1.2 降雨継続時間(シリーズB)

散水条件は65lを毎週一回。散水方法・時間は、(1).バケツにより3分間、および(2).ジョウロにより1時間である。地下水位は230cmで、測定項目は(a), (b), (c)と(d)。

3.2 実験結果

3.2.1 降雨回数

図-1は、シリーズAの実験における散水パターンと浸透量Q(l)の時間変化を示したものである。総散水量が同じで降雨回数Nが増えると、第一週目の浸透量は下がるが、二週目以降増加し、三週目には定常パターン($Q = \text{約}100 l/w$)に落ち着く。Nが増えるほど30cmと50cm層での電気伝導度のbackground値が上がり、土壤中の水分量が増加することが示された。定常浸透に落ち着いたときの、1週間の蒸発量は、散水回数によらず30l前後でほぼ一定になると考えられる。

一方、散水量が半分になると、3週間ほどで新たな定常浸透パターンに落ち着く。この時の蒸発量は28l程度で、蒸発量の変化は散水量の変化に鈍感であることがわかる。

図-2は、各降雨回数での定常浸透パターンが形成された時の浸透量Qの時間変化曲線を比較したものである。降雨回数7回のQ(t)は4回のそれに重なっている。Nが増えると、Q(t)の曲線が、S字形から直線になる。このことは、週4回以上の散水条件では、降雨による高含水比のピークは途中で減

表-1 実験 条件

| series | Lys. No. | Wt. Temp. (°C) | GW.L. (cm) | Q _r (l) | Tr (hr) | N (lms /w) | Watering Proc. |
|--------|----------|----------------|------------|--------------------|---------|------------|--------------------|
| A | #4 | 22 | 225 | 130 | 0.05 | 1 | bucket |
| | | | | | | 2 | |
| | | | | | | 4 | |
| B | #4 | 5, 22, 50 | 225 | 65 | 0.05 | 1 | bucket wt. pot. |
| | | | | | | 7 | |
| C | #2 | 22 | 225 | 65 | 0.05 | 1 | bucket |
| | | | 100 | | | | |

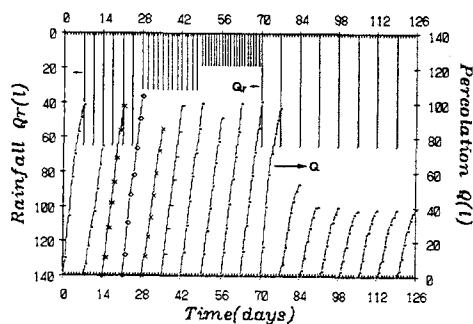
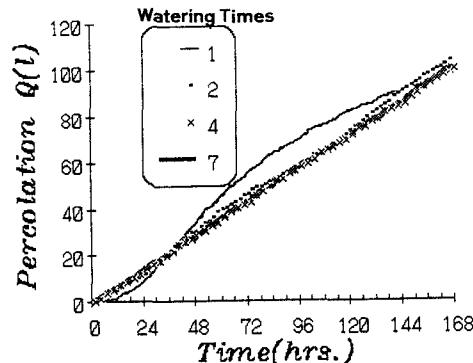
図-1 Q_rとQの時間変化

図-2 Qの時間変化の比較(定常パターン)

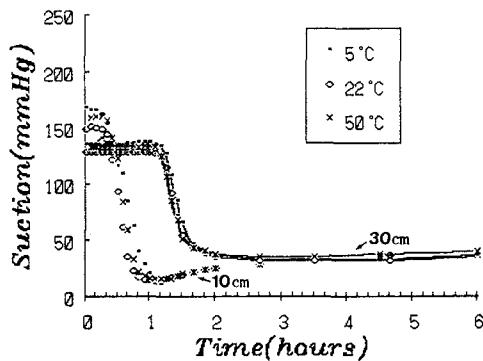


図-3 サクションの時間変化(降雨温度の影響)

衰もしくは吸収され、最下層での水分量分布はやや高い状態でほぼ定常を保っていることを示している。

3.2.2 降雨継続時間

図-3は、トレーサー水の温度が浸透現象に及ぼす影響をサクションを例に検討したものである。10cm層でもサクションの時間変化には散水水温の影響は認めが難く、今回のような実験では、散水水温が浸透現象を左右することはない。

図-4及び図-5は、降雨継続時間が浸透現象に及ぼす影響を、それぞれサクションおよび土壤温度を例に検討したものである。サクションの場合、継続時間Trの影響は30cm層でも現われるが、その影響はせいぜい2時間ほどで消滅する。土壤温度の場合、Trの影響はせいぜい十数cmまで、これも2時間後には消滅する。一降雨の浸透深さを検討した結果、Trが0.05hrでも1hrでもせいぜい10cm程度であることも確認している。当然、浸透量の時間変化に及ぼすトレーサー水温度及び散水時間の影響は認められなかった。

4 地下水位の位置が不飽和浸透現象に及ぼす影響

4.1 実験内容

ライシメータ#2の地下水位を225cmと100cmに設定した。地下水位の設定はオーバー・フロー型装置による。浸透量Qはover flowした水の量を測定した。Qrとして65lを毎週一回、バケツにより3分間で散水した。測定項目は、(b)と(d)。

4.2 実験結果

図-6はQの時間変化曲線の地下水位による違いである。z=100cmの場合、Qの値が100hr後頃から増加しないのは、地下水位の低下に伴いover flowが停止したためである。z=225cm、100cmの場合とも、Qの値は最大101程度変動した。ライシメータ#2は、日射を直接受ける環境にある。日射の強い季節、週には浸透量は少なかった。同じ季節で比べれば、z=225cmと100cmの場合とで浸透量に大きな差がない。

図-7は地下水位がサクションの時間変化に及ぼす影響を10cm、105cm、180cmを例に示したものである。地下水位が高いほどサクションが低下することがわかる。地下水位の上昇に伴い土壤水分が増加したため、図-6でQの増加率が大きくなっている。QrとQとから蒸散量を推算する限りでは、土壤水分量の増加にも関わらず、蒸発量はあまり増加していないように思われる。

5 あとがき

今回の実験で得られた結果は、以下に要約される。
①. 総散水量が同じであれば、降雨回数が多いほど土壤水分量は多くなるが、定常浸透パターンでの浸透量は大差ない。
②. 週4回以上の同一降雨があれば、浸透量は直線的に増加する。
③. 浸透現象は、散水水温や散水方法(時間)に影響されない。
④. 地下水位が上昇すると、サクションは下がるが、浸透総量や蒸発量には有意の差が認められない。(地下水位は完全には一定に保持されていない。)

6 参考文献

- 1) 大坪(1988): 第32回水講論文集、pp. 101-106.

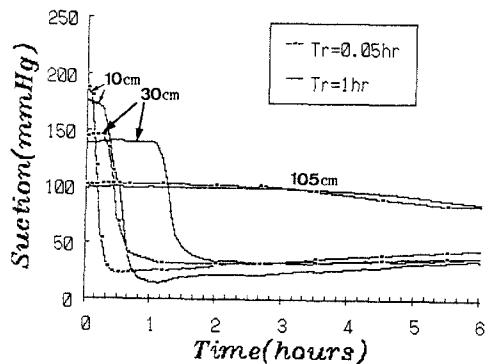


図-4 Trがサクションの時間変化に及ぼす影響

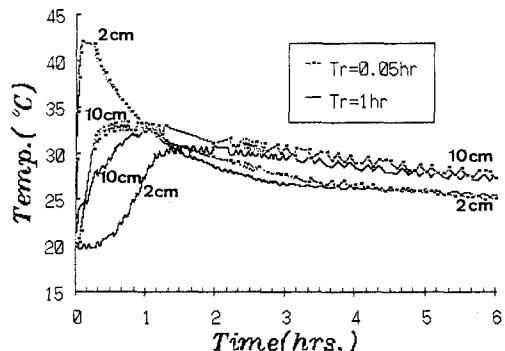


図-5 Trが土壤温度の時間変化に及ぼす影響

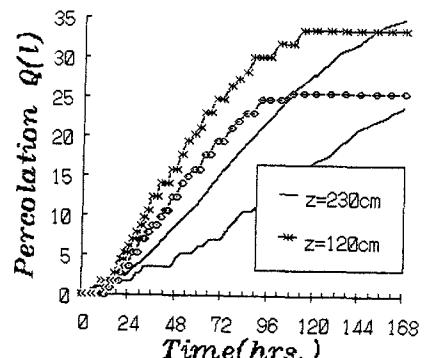


図-6 地下水位によるQの時間変化パターンの違い

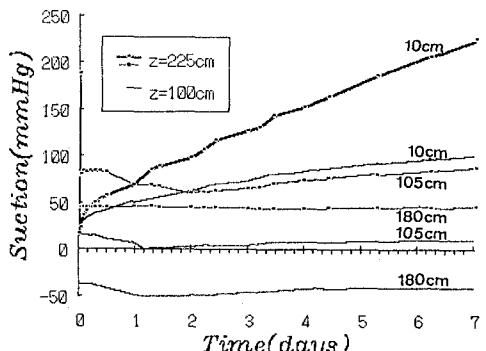


図-7 地下水位によるサクションの時間変化の違い