



دانشگاه آزاد اسلامی  
واحد مرودشت  
دانشکده کشاورزی-گروه مهندسی آب

پایان نامه برای دریافت درجه کارشناسی ارشد  
گرایش: آبیاری و زهکشی

عنوان:

تأثیر مقدار رطوبت اولیه خاک بر پارامترهای  
نفوذ آب در خاک

استاد راهنمای:  
دکتر حمید رضا فولادمند

استاد مشاور:  
مرحوم دکتر علیرضا فرهمند

نگارش:  
هانیه مظلوم

تابستان 1391



## صورتجلسه دفاع از پایان نامه کارشناسی ارشد (M. A)

نام و نام خانوادگی دانشجو : هانیه مظلوم

رشته: مهندسی کشاورزی گرایش آبیاری زهکشی

در تاریخ 1391/6/27 از پایان نامه خود با عنوان تاثیر رطوبت اولیه خاک بر پارامترهای نفوذ آب در خاک

با درجه دفاع نموده است.

نام و نام خانوادگی اعضای هیئت داوری

استاد راهنمای	1 - دکتر حمید رضا فولادمند
استاد مشاور	2 - دکتر علی رضا فر همند
استاد داور داخلی	3 - دکتر هما رزمخواه
استاد داور خارجی	4 - دکتر شمس نیا

مراتب فوق مورد تایید است.

مدیریت / معاونت پژوهشی

مهر و امضا

این پایان نامه را  
با قلبی پر شور ، چشمانی اشکبار ،  
دستانی پر سپاس  
و خاطره‌ای که تا ابد در من جاودا  
خواهد ماند

تقدیم می‌دارم به :

پدر عزیز و بزرگوارم  
که به من زیبا زیستن آموخت  
و پند‌هایش همیشه چراغ راه زندگیست  
و با حمایت‌های بی دریغش پشتیبان  
تمامی اندیشه‌های زندگیم بوده  
است.

و

خواهر مهربानم که با وجود سبزش  
همیشه شوق آفرین بوده است برای  
لحظه‌های آموختنم .

و

تقدیم به همه آنان که مرا علم  
آموختند.

پس از سپاس خداوند جهان آفرین  
از اساتید فرهیخته و عالیقدر  
جناب آقای دکتر حمید رضا فولادمندی  
که در تمام مراحل آنجام این پایان  
نامه مرا ایاری کردند کمال تشکر را  
دارم.

مدیون صفا، صمیمیت، محبت و بزرگواری  
جناب مهندس ابراهیم عافیت دوست  
همنم.

از اساتید ارجمند

سرکار خانم دکتر رزم خواه

و

جناب آقای دکتر شمس نیا

که داوری این پژوهش را بر عهده  
داشتند سپاسگزارم.

## چکیده

فرآیند نفوذ آب به خاک نقش مهمی در چرخه آبی طبیعت ایفا می کند . میزان رطوبت اولیه خاک تاثیر زیادی روی مشخصات نفوذپذیری آن دارد . لیکن در اندازه گیری های مربوط توجه چندانی به این مسئله نمی گرد . این تحقیق به منظور بررسی اثر رطوبت اولیه خاک بر مشخصات نفوذپذیری آن و میزان حساسیت ضرایب مدل های کوستیاکوف و فیلیپ به این ویژگی خاک و تعیین بهترین مدل نفوذ برای خاک های شهرستان مرودشت استان فارس در مزرعه ای واقع در دانشگاه آزاد اسلامی واحد مرودشت نجام شد . آزمایش های نفوذپذیری به روش استوانه های مضاعف در میزان 24 رطوبت اولیه مختلف خاک انجام پذیرفت . نتایج ارزیابی نشان می دهد که با افزایش رطوبت اولیه خاک مقدار نفوذ تجمعی کاهش و زمان رسیدن به سرعت نهایی نفوذ کوتاهتر می شود . مدل کوستیاکوف نسبت به مدل فیلیپ در برآورد میزان نفوذ آب در خاک از عملکرد مناسب تری بر خوردار می باشد و نیز ضرایب مدل های نفوذ بررسی شده در این تحقیق (مدل های کوستیاکوف و فیلیپ) با تغییر رطوبت خاک ثابت باقی نمی ماند . این تغییرات در ضرایب در برخی موارد زیاد و در برخی دیگر کم می باشد . همچنین روند این تغییرات بطور کامل با رطوبت هماهنگ نمی باشد . در نهایت مدل کوستیاکوف با تغییرات رطوبت اولیه خاک نتایج بهتری از میزان نفوذ آب به درون خاک را تخمین می زند . همچنین تلاش شد که با استفاده از اطلاعات در دسترس توابعی برای تخمین پارامترهای معادلات نفوذ کوستیاکوف و فیلیپ برای خاک مورد بررسی ایجاد گردید . در مرحله ایجاد از 17 رطوبت و در مرحله ارزیابی و از 7 نمونه باقیمانده استفاده گردید . با بررسی نتایج مشاهده شد که مدل های تخمین زده شده با مقدار اندازه گیری شده رابطه نزدیکی دارد .

فهرست مطالب

1

فصل اول: مقدمہ

1	1-1- مقدمه . . . . .
2	2-1- نفوذ و تعاریف مهم آن . . . . .
3	3-1- نفوذ تجمعی . . . . .
3	3-2- شدت یا سرعت نفوذ . . . . .
3	3-1- سرعت نفوذ لحظه ای . . . . .
4	4-2- نفوذ نهایی . . . . .
4	4-3- سرعت نفوذ متوسط . . . . .
5	5-4- سرعت نفوذ پایه . . . . .
5	5-3- مکانیسم نفوذ . . . . .
6	6-4- اهداف تحقیق . . . . .
7	7-5- بیشینه تحقیق . . . . .
7	7-1-5-1- مدل های نفوذ آب در خاک . . . . .
8	8-1-1-5-1- مدل های فیزیکی . . . . .
9	9-2-1-5-1- مدل های تجربی و نیمه تجربی . . . . .
9	9-2-5-1- تاثیر برخی پارامتر های اولیه خاک بر میزان نفوذ . . . . .
9	9-1-2-5-1- رطوبت اولیه خاک . . . . .
11.	11-1-1-2-5-1- حساسیت معادلات نفوذ به رطوبت اولیه . . . . .
13	13-2-2-5-1- کیفیت آب آبیاری . . . . .
13	13-3-2-5-1- چگالی ظاہری . . . . .
14	14-4-2-5-1- سطح خاک و پوشش گیاهی . . . . .
14	14-3-5-1- روش های تعیین پارامتر های معادلات نفوذ . . . . .
14	14-1-3-5-1- روش های مستقیم . . . . .

14-1-1-3-5-1 استوانه فلزی (مضاعف و تک استوانه) .

15-1-1-1-3-5-1 استوانه های مضاعف . . . . .

16-2-1-1-3-5-1 تک استوانه . . . . .

16-3-1-1-3-5-1 بارشی . . . . .

17-2-3-5-1 روش های غیر مستقیم (توابع انتقالی) .

18-5-1 تعیین بهترین معادله نفوذ برای هر منطقه .

23

## فصل دوم: مواد و روش ها

### فصل سوم : بحث و نتیجه گیری

30

فهرست جداول

جدول 3-9- ارزیابی تخمین نفوذ آب در خاک در آزمایش  
استوانه های مضاعف بر مبنای آزمایش تک استوانه . . . 70.

### فهرست شکل ها

- شکل 3-1- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 32/66 . . . 31
- شکل 3-2- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 31/76 . . . 32
- شکل 3-3- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 28/8 . . . 32
- شکل 3-4- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 28/55 . . . 33
- شکل 3-5- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 27/43 . . . 33
- شکل 3-6- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 27/03 . . . 34
- شکل 3-7- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 25/55 . . . 35
- شکل 3-8- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 25/62 . . . 35
- شکل 3-9- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 25/44 . . . 35
- شکل 3-10- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 24/1 . . . 36
- شکل 3-11- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 23/35 . . . 36
- شکل 3-12- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 23/28 . . . 37
- شکل 3-13- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 23/15 . . . 37
- شکل 3-14- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 22/9 . . . 38
- شکل 3-15- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 22/7 . . . 38
- شکل 3-16- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 20/03 . . . 39
- شکل 3-17- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 19/1 . . . 39
- شکل 3-18- منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه 16/8 . . . 40

40 . . . 16/6	شكل3-19-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
41 . . . 16/35	شكل3-20-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
41 . . . 15/8	شكل3-21-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
42 . . . 15/38	شكل3-22-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
42 . . . 15/16	شكل3-23-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
43 . . . 11/01	شكل3-24-منحنی نفوذ آب در خاک با رطوبت اولیه
45 . . . . .	شكل3-25-تغییرات نفوذ تجمعی با رطوبت اولیه خاک در آزمایش استوانه های مضاعف
47 . . . . .	شكل3-26-تغییرات نفوذ تجمعی با رطوبت اولیه خاک در آزمایش تک استوانه
51 . . . . .	شكل3-27-سرعت نفوذ آب در خاک بر حسب میلی متر در ساعت در زمان 180 دقیقه بر مبنای معادل ۵ کوستیاکوف در آزمایش استوانه های مضاعف و تک استوانه
51 . . . . .	شكل3-28-سرعت نفوذ آب در خاک بر حسب میلی متر در ساعت در زمان 180 دقیقه بر مبنای معادله فیلیپ در آزمایش استوانه های مضاعف و تک استوانه
57 . . . . .	شكل3-29-منحنی نفوذ حاصل از روابط استوانه های مضاعف برای رطوبت 31/76 دصد
58 . . . . .	شكل3-30-منحنی نفوذ حاصل از روابط استوانه های مضاعف برای رطوبت 28/55 دصد
58 . . . . .	شكل3-31-منحنی نفوذ حاصل از روابط استوانه های مضاعف برای رطوبت 23/15 دصد

شکل 3-34- منحنی نفوذ حاصل از روابط استوانه‌های مضاعف برای رطوبت 16/8 دصد.

شکل-36- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 61 دصد 31/76

شکل-37- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 28/55 دصد . . . . .

شکل 3-38- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 62 دصد 23/15

شکل-39- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 62 دصد 22/7

شکل-3-40- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 20/03 دصد . . . . . 63

شکل 3-41- منحنی نفوذ حاصل از روابط تک استوانه برای رطوبت 63 درصد نسبت به آب دارد.

شکل-3- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 31/67 درصد . . . . .

شکل 3-44- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 28/55 درصد

شکل-3-45- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 23/15 درصد . . . . .

شکل-3-46- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 22/7 درصد

شکل 3-48- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 8/16 درصد

شکل-3-49- مقایسه نفوذ تجمعی و اندازه گیری شده در رطوبت اوله 15/16 درصد . . . . .

## فصل اول: مقدمه

### ۱-۱-مقدمه

آب منبعی محدود است که برای تمام امور زندگی ضروری است و به عنوان ماده حیاتی، قسمت اصلی گیاهان و جانوران را تشکیل داده است. بیشتر آب موجود در کره زمین شور است و عمدہ آب شیرین زمین به صورت یخهای قطبی می باشد. منابع آب شیرین سطحی و زیرزمینی در بسیاری از نقاط دنیا رو به کاهش است (فولادمند، ۱۳۸۸).

کشور ایران به دلیل نقصان ریزش های جوی و مناسب بودن پراکنش زمانی و مکانی بارندگی، در زمرة کشورهای خشک و نیمه خشک جهان همواره با مشکل کمبود آب روبرو است. از سویی بخش کشاورزی عمدہ ترین مصرف کننده منابع آب کشور می باشد. ارقامی که در گزارش های مختلف در این رابطه ارائه گردیده حاکی از این است که حدود نود درصد از حجم آب مصرفی در کشور صرف تولیدات کشاورزی می شود. محدودیت منابع آب کشور و افزایش بی رویه جمعیت که نیاز روز افزون آب را در پی دارد ضرورت صرفه جویی در مصرف آب را روشن می سازد (سید دراجی و همکاران، ۱۳۸۹).

مقداری از آب مورد نیاز گیاهان در طی فصل رشد به وسیله باران تامین می شود و قسمت عمده آن به وسیله آبیاری باید در اختیار گیاه قرار داده شود. آبیاری عبارت است از رساندن آب کافی به خاک به منظور تامین رطوبت لازم برای رشد گیاه (فولادمند، 1388).

## 2-2-نفوذ و تعاریف مهم آن

فرآیند ورود آب از سطح زمین به درون خاک اصطلاحا نفوذ (Infiltration) نامیده می شود. پدیده نفوذ فقط شامل وارد شدن آب به داخل خاک است. به حرکت رو به پایین آب در داخل خاک نفوذ عمقی گفته می شود و نفوذ پذیری که درجه سهولت و روانی نفوذ قائم آب به درون خاک را بیان می دارد (بی نام، 1380).

یکی از پارامتر های مهم در مطالعات خاک شناسی، طراحی سیتم های آبیاری و زهکشی، مدیریت منابع آب و حفاظت خاک، بر آورد دقیق از میزان نفوذ آب به درون خاک می باشد. بخشی از آب آبیاری یا نزولات جوی که به سطح زمین می رسد به داخل خاک نفوذ می کند. این آب ممکن است در داخل زمین نیز به نفوذ عمقی خود ادامه دهد و جز منابع آب زیر زمینی به حساب آید و یا اینکه فقط صرف مرطوب نمودن خاک ناحیه ریشه شده و دوباره در اثر تبخیر و تعرق به اتمسفر برگردد (موسوی و همکاران، 1384).

بررسی نفوذ آب به داخل خاک از دو جهت شدت و مقدار نفوذ در طراحی و اجرای تمام روش های آبیاری دارای اهمیت بسیار زیادی می باشد، بنابراین می توان نفوذ را

یکی از مهم ترین مشخصه های خاک در کشاورزی دانست (نشاط و پاره کار، 1386).

### 1-2-1-نفوذ تجمعی

مقدار آبی را که با گذشت زمان پس از شروع آبیاری یا بارش وارد خاک می شود را نفوذ تجمعی گویند. مقدار نفوذ تجمعی با گذشت زمان به صورت غیر خطی افزایش می یابد (فولادمند، 1388).

### 1-2-2-شدت یا سرعت نفوذ

به ارتفاع آبی گفته می شود که اگر بر روی زمین وجود می داشت می توانست در واحد زمان (فرضا یک ساعت) در زمین نفوذ کند (علیزاده، 1384). سرعت یا شدت نفوذ یکی از خصوصیات فیزیکی خاک است که به عواملی نظیر بافت و ساختمان خاک، پوشش گیاهی، شبب زمین، دما و پایداری خاکدانه های سطحی خاک بستگی دارد. اگر لایه سطحی خاک دارای مقدار زیادی سدیم قابل تبادل باشد، ذرات خاک پس از خیس شدن پراکنده شده و منافذ خاک را می بندد و مانع نفوذ آب به درون خاک می شوند (گیلدیا و تیریپاتی، 1987).

وقتی نفوذ آب در خاک به صورت قائم باشد از واژه “استفاده می شود. نفوذ آب به خاک در شیار های آبیاری نشته، کاملاً قائم نیست و آب به صورت جانبی نیز به خاک نفوذ می کند، در این حالت معمولاً از واژه “استفاده می شود. سرعت نفوذ آب در خاک

پارامتری متغیر است و در طول زمان تغییر می کند (بی نام، 1380).

#### 1-2-2-1-سرعت نفوذ لحظه ای

به سرعت ورود آب به داخل خاک در هر زمان، سرعت نفوذ لحظه ای آب در خاک گفته می شود. سرعت نفوذ از نظر ریاضی برابر با مشتق معادله نفوذ تجمعی نسبت به زمان می باشد. همچنین مقدار سرعت نفوذ لحظه ای با گذشت زمان به صورت غیر خطی کاهش می یابد. نکته قابل توجه آن است که سرعت نفوذ لحظه ای هرگز برابر با صفر نمی شود بلکه با گذشت زمان به یک حد ثابت می رسد که به آن سرعت نفوذ نهایی آب در خاک گفته می شود (فولادمند، 1388).

#### 1-2-2-2-نفوذ نهایی

با توجه به این که سرعت اولیه نفوذ معمولاً بسیار زیاد است لذا در لحظات اول شروع بارندگی یا آبیاری تقریباً تمام آب در خاک نفوذ می کند اما به تدریج ممکن است شدت آن بر سرعت نفوذ نهایی خاک فزونی گرفته و مازاد آن در سطح زمین جاری شود. آب تنها در زمانی در سطح خاک جاری می شود و به صورت رواناب در می آید که شدت بارندگی یا فراهمی آب به سطح خاک از شدت نفوذ آب در خاک بیشتر باشد. بنابراین مقدار نفوذ نهایی خاک که به آن ظرفیت نفوذ هم گفته می شود بر شدت رواناب موثر است. مقدار نفوذ نهایی حتی در یک خاک معین نیز ثابت نبوده و علاوه بر ساختمان و بافت خاک به درصد رطوبت اولیه خاک قبل از شروع بارندگی یا آبیاری نیز بستگی دارد (علیزاده، 1384؛ گیلديا و تیریپاتی، 1987).

#### 1-2-2-3-سرعت نفوذ متوسط

به میانگین سرعت نفوذ از آغاز پدیده تا هر لحظه زمانی سرعت نفوذ متوسط گفته می‌شود. که از تقسیم نفوذ تجمعی تا زمان مشخص بر مدت زمان فوق بdst می‌آید.

#### 4-2-2-1-سرعت نفوذ پایه

سرعت نفوذ آب به خاک با گذشت زمان کا هش می‌یابد و پس از مدتی به حد نسبتاً ثابتی می‌رسد که به آن سرعت نفوذ پایه اطلاق می‌شود. هرگاه سرعت نفوذ لحظه‌ای نسبت به زمان معادل 10 درصد سرعت نفوذ لحظه‌ای گردد، این سرعت نفوذ را می‌توان سرعت نفوذ پایه فرض کرد (بی‌نام، 1380).

#### 3-1-مکانیسم نفوذ

نفوذ آب به خاک به عنوان فرآیند اولیه ورود آب از سطح خاک به داخل ناحیه غیر اشباع خاک می‌باشد (پرچمی عراقی و همکاران، 1389). ورود آب به داخل خاک در نتیجه تاثیر توام نیروهای ثقلی و مویینگی صورت می‌گیرد. نیروی ثقل فقط در جهت قائم عمل می‌کند، ولی نیروی مویینگی در ابتدا که خاک خشک بوده و منافذ مویین خالی از آب است، هم در جهت عمود و هم در جهت افقی یکسان عمل می‌کند. ولی به تدریج که منافذ مویین از آب اشباع شد تنها نیروی ثقل دخالت کرده و جریان نفوذ تقریباً فقط عمودی است. به همین علت سرعت نفوذ در ابتدای وارد شدن آب به خاک زیاد و سپس به تدریج تقلیل یافته و به مقدار ثابتی که فقط نتیجه عمل نیروی ثقل است، می‌رسد.

بنابراین مقدار آبی که در زمین نفوذ می‌کند صرف نظر از وضعیت سطح خاک بصورت تجمعی نسبت به زمان افزایش می‌

یابد. نفوذ تجمیعی آب به داخل خاک چه در یک خاک لخت و چه در خاکی که پوشش گیاهی داشته باشد یکسان بوده و مقدار نفوذ نسبت به زمان بصورت نمایی افزایش می‌یابد (علیزاده، 1384).

نفوذ آب در خاک که از مسایل مهم فیزیک خاک است به عواملی مانند خصوصیات فیزیکی خاک (بافت و ساختمان خاک)، مقدار رطوبت اولیه، شبیب زمین، زبری زمین، تراکم، نوع پوشش گیاهی، عمق آب، دمای آب و خاک، کیفیت آب کاربردی (کیفیت آب نفوذ کننده به خاک از قبیل غلظت املح، مواد معلق، نظیر رس و سیلت آب آبیاری و گرانروی نیز می‌توانند بر نفوذ تأثیر داشته باشند)، مقدار نمک‌های محلول به خصوص سدیم قابل تبادل در آب و خاک و از همه مهمتر قابلیت پراکندگی ذرات سطحی خاک (فسردگی خاک و وجود درز و ترک) بستگی دارد. در بین عوامل گفته شده رطوبت اولیه خاک دارای تغییرات زیادی می‌باشد (بی‌نام، 1380؛ علیزاده، 1380؛ دربندی و همکاران، 1389؛ گیلدیا و تیریپاتی، 1987).

#### 1-4-1 هداف تحقیق

در طی سال‌های گذشته با توجه به تغییر اقلیم آب و هوایی جهان و افزایش جمعیت و نیاز مواد غذایی تصحیح روش‌های آبیاری و استفاده بهینه از منابع آبی موجود مورد توجه بسیاری از محققین بوده است. یکی از مهم‌ترین پارامترهای طراحی مناسب سیستم‌های آبیاری تخمین نفوذ آب به درون خاک می‌باشد. هدف اصلی در این تحقیق، مقایسه دو روش معمول اندازه گیری نفوذ آب به خاک و تاثیر رطوبت خاک بر پارامترهای معادله نفوذ برای بافت