

	תקופת המחקה: 2000-2002	קוד מחקה: 821-0069-02
<p>Subject: EFFECTS OF IRRIGATION WITH RECLAIMED WASTEWATER ON SOIL WATER DISTRIBUTION.</p>		
<p>Principal investigator: SHANI URI</p>		
<p>Cooperative investigator: YONA CHEN, JORGE TARCHITZKY, EMANUEL LAHAV, ANAT LOWENGART-ACHECHAI</p>		
<p>Institute: Faculty of Agriculture</p>		
<p>שם המחקה: שינויים באופי פיזור המים בקרקע מושקית במיל קולחים</p>		
<p>חוקר הראשי: אורן שמי</p>		
<p>חוקרים שותפים: יונה חן,JORGE TARCHITZKY, עמנואל להב, ענת לויינגרט-אייץ</p>		
<p>מוסד: הפקולטה לחקלאות, רחובות</p>		

תקציר

התועעה של שינויי בדפוסי הזרימה של המים בקרקע מושקית בקולחים אומתה על ידינו הן בתנאי שדה והן בתנאי מעבדה. בשלושת הקרקעות שבדקנו נמדד קטר הרטבה קטנים בהשקליה בקולחים ביחס לשפיררים. גם במדידות של תכולת הרטיבות בעומק הקרקע נתקבלו הבדלים מהותיים בין הקולחים לשפיררים.

נמצא כי בקרקעות מושקوت קולחים (בשדה - בגבת ובגעתו, ובחממה בשלושת הקרקעות שנבדקו) התפתחה הידרופוביות, המשפיעה על אופן הזרימה של המים על פני וכנראה גם בעומק הקרקע.

על מנת לאפיין את החומרה בקרקע הגורמים לדחיתת המים, מוצח החומר האורגני מהקרקעות השונות ובימים אלה אנו עובדים על אפיונו. בהמשך המחקר ננסה לאפיין את החומרה ההידרופוביים הנמצאים הן בקרקע והן בקולחים, וננסה למדוד ולאפיין את הקשר בין ריכוז ותכונות החומרה הללו לבין ההתנהגות הידרופוביית של הקרקע. כמו כן ננסה לבחון באמצעותים שונים (למשל מיקרוסקופית או/ אלקטرونית), האם תלכידי הקרקע משתנים בגודל ומבנה בקרקע המושקת בקולחים.

שינויים באופי פיזור המים בקרקע מושקית במ' קולחים

Effects of irrigation with reclaimed wastewater on soil water distribution

מוגש לקרן המזען הראשי במשרד החקלאות ופיתוח הכפר

יעי

אורן שני, המחלקה למיפוי הקרקע והמים, הפוקולטה למיפוי החקלאות המזון ואיכות הסביבה

יונה חן, המחלקה למיפוי הקרקע והמים, הפוקולטה למיפוי החקלאות המזון ואיכות הסביבה

חורכה טרפייצקי, שה"מ, משרד החקלאות ופיתוח הכפר

ענת לויגרט, אגף שירות השדה, שה"מ, משרד החקלאות, ד.נ. אושרת, 25212

עמי להב, המכון למטיעים, מינהל המחקר החקלאי, משרד החקלאות, ד.נ. אושרת, 25212

עודד לרנר, המחלקה למיפוי הקרקע והמים, הפוקולטה למיפוי החקלאות המזון ואיכות הסביבה

Uri Shani, Department of Soil and Water Sciences, Faculty of Agricultural, Food and Environmental Quality Sciences, P.O.B. 12, Rehovot 76100. E-mail: shuri@agri.huji.ac.il

Yona Chen, Department of Soil and Water Sciences, Faculty of Agricultural, Food and Environmental Quality Sciences, P.O.B. 12, Rehovot 76100. E-mail: yonachen@agri.huji.ac.il

Jorge Tarchitzky, Field Service, Extension Service, Ministry of Agriculture and Rural Development, P.O.B. 6, Bet Dagan. E-mail: tarchitz@agri.huji.ac.il

Anat Loewengrat, Field Service, Extension Service, Ministry of Agriculture and Rural Development, P.O.B. 6, Bet Dagan. E-mail: anatlw@shaham.moag.gov.il

Emanuel Lahav, ARO, Ministry of Agriculture, D.N. Oshrat, 25212

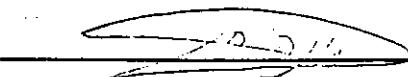
Oded Lerner, Department of Soil and Water Sciences, Faculty of Agricultural, Food and Environmental Quality Sciences, P.O.B. 12, Rehovot 76100.

מרץ 2003

ادر ב' תשס"ג

האם חנק מאשר את ציון הפסקה הבאה בדף הפתיחה לדוח **כן/לא**

המצאים בדו"ח זה הנם תוצאות ניסויים ואינם מהווים המלצות לחקלאים


חתימת החוקן

תקציר

התנוופה של שינוי בדפוסי הזרימה של מים בקרקע מושקית קולחים אומתה על ידיינו הן בתנאי שדה והן בתנאי מעבדה. בשלושת הקרים שבכ��נו נמדד קוורי הרטבה קיטויים בהשקלת ב��לים ביחס לשפירים. גם במדידות של תכליות הרדיובוט בעומק הקרקע נתקבלו הבדלים מהותיים בין הקולחים לשפירים. נמצא כי בקרקעות מושקות קולחים (בשדה - בגבת ובגעתון, ובחומרה גם בעומק הקרקע). על מנת לאפיקו את החומרה בקרקע הידרוארכולוגית, המשפיעה על אופן הזרימה של המים על פניו ובנראה גם בעומק הקרקע. מוצח החומר האורגני מהקרקעות השונות ובימים אלו אנו עובדים על אייפונו. בהמשך המחבר ננסה לאפיקו את החומרה הידרוארכולוגית הנמצאים הקרקעים הקיימים בקרקע והן ב��לים, וננסה למדוד ולאפיקו את הקשר בין ריכוז ותכונות החומרה הללו לבין ההתנגדות ההידרוארכולוגית של הקרקע. כמו כן ננסה לבחון באמצעות שוניים (למשל מיקרוסקופית אור/אלקטרונית), האם תלכידי הקרקע משתנים בגודל ומבנה בקרקע המושקית קולחים.

הנחיות למלוי סיכום עם שאלות מנהוות

נא לענות על כל השאלות, בקצרה ולעניין, ב- 3 עד 4 שורות מכיסומים לכל שאלה (לא טובא בחשבון חירגה מוגבלות המשגרת המודפסת) שיתוף הפעולה שלך יסייע לתהיליך העריכה של תוצאות המהקר. הערה: נא לציין הפניה לדוחים אם נכללו בו נקודות נוספות שבטיסות.

1. מטרות המחקר לתקופת הדיו"ח תוך התייחסות לתוכנית העבודה	
אימונות התופעה של "שינויי באופי פיזור המים בקרקע מושקית קולחיים" בתנאי שדה ומעבדה.	
aphael התייחסות זיהוי המנגנון הגורמי לצורת הפיזור הייחודי של המים.	
2. עיקרי הניסויים והתוצאות שהושגו בתקופה אליה מתיחס הדיו"ח	
1. פני הקרקע מתחת לטפטפת בקולחים הידרопוביים. תוכונה זו גורמת לשינוי תנאי השפה לזרימה, להסתה של מקור המים לקרקע, לזרימה בתניבים מועדים ולכך לקוטר הרטבה קטן יותר.	2. השוואה בין תכולת הרטיבות בקרקע (בעומק 0-10 ס"מ), בקרקעות מושקיות בשפירים ובקולחים-התוציאות מראות כי במרחב של 10-6 ס"מ מהטפטפת ואילך, תכולת הרטיבות בקרקע מושקית שפירים גובהה מזו של הקולחים.
3. המסקנות המדיעות וה歇לכות לגבי יישום המחקר והמשכו.	4. אחד הגורמים הבולטים לכך, היא הידרופוביות שהתפתחה בקרקעות מושקיות הקולחים.
5. האס הוחל כבר בהמצאת הדיו"ח – יש לפרט: פטוטמי – מכובב בביבליוגרפיה, פטוטים – יש לציין מס' פטוט, הרצאות ימי עיון – יש לפרט מקומות ותאריך.	לרנר א. ברנאר א. חן. י. שני א. אריה ג. טרציצקי ח. לוינגרט-איצ'יצ'י ע. 2003. "שינוי באופי פיזור המים בקרקע מושקית בקולחים" מים והשקיה 437, עמ' 22-28.

(1) רקע

המגזר החקלאי כורך כיום כ- 50% מצריית המים בארץ. בעקבות מצב משק המים, המגמה של מעבר להשקית גידולים במים קולחיים תלך ותתזוק עם הזמן, והחקלאות בארץ תהיה תלوية יותר ויוטר במים אלו.

בחלקות רבות המשוקות במים קולחיים, מדווחים חקלאים, מדריכים וחוקרים על אופי פיזור מים ייחודי. התופעה מתבטאת בעיקר בפייזור מוגבל של המים על פני השטח, ויצירת קוטר הרטבה קטן. השינוי באופי התפשטות המים בקרע כתוצאה מעבר להשקיה בקולחיים, גורם להשקיית קרע פחות עיליה בגין השקיה במים שפירים, וכתוצאה לכך לבזבוז מים יקרים. בנוסף, גורם השימוש בכמותות גדולות יותר של מים השקיה, להגדלת פוטנציאל הזיהום של מי התהום.

(2) מטרות העבודה

- אימות ובדיקה כמותית של התופעה בשדות בהם נמצאה.
- בדיקה של שכיחות התופעה.
- בחינת התופעה במעבדה, אפיונה ויזיהוי החומרים והמנגנונים הגורמים לפיזור הייחודי של המים.

(3) חומרים ושיטות

בטבלה 1 מוצגות תכונות כימיות ופיזיקליות של קרקע הניסוי - חול חום אדום (רחובות), לס (חצרים) ואלוביום (מגל).

טבלה 1: אפיון קרקע הניסוי.

הבדיקה	יחידות	חול	אלוביום	לט
רוויה	%	30	67	38
H ₂		7.7	7.8	7.8
מוליכות חשמלית	m/S _p	0.88	2.16	4.68
כלורייד	מ"א"ק/l"	3.4	11.6	24.1
נתן	מ"א"ק/l"	2.3	4.3	11.6
סידן+ מגנני	מ"א"ק/l"	6.7	17.1	35.8
ברון במצבי	מ"ג/l"	0.09	0.11	0.5
גיר כללי	%	0	4.3	12.4
חול	%	89	27	63
סילט	%	2	18	16
חרסית	%	9	55	21
SAR		1.36	1.47	2.74
מרקם		חול	חרסית	ס"ן חרסית חול
חומר אורגני	%	0.11	0.7	0.45

בטבלה 2 מוצגים נתונים על מאפייני הקולחיים המשמשים להשקיה של מטע הבונות בקיובץ געתון אשר שמו לנסויי המעבדה.

טבלה 2: אפיון תכונות קולחים-געתון

פרמטר	קולחים געתון	יחידות	קולחים געתון
דרוגנטים אניוניים	0.94	מ"ג/l	
דרוגנטים נווניים	< 0.01	מ"ג/l	
דרוגנטים קטיווניים	< 0.01	מ"ג/l	
שמנים כללים	12.5	מ"ג/l	
שמנים מינרליים	5.5	מ"ג/l	
T.S. 105 (Total Solids)	900	מ"ג/l	
FFS (Fixed Filtrable Solids)	410	מ"ג/l	
TSS 105 (Total Suspended Solids)	200	מ"ג/l	
FSS (Fixed Suspended Solids)	40	מ"ג/l	
BOD (Biological Oxygen Demand)	64	מ"ג/l	
COD (Chemical Oxygen Demand)	184	מ"ג/l	
pH	7.9		
מוליכות חשמלית	1.44	ds/m	
כלור	3.7	מא"ק/l	
נתרון	4	מא"ק/l	
סידן+ מגניום	6.7	מא"ק/l	
חנקן חנקתי	1.1	מ"ג/l	
חנקן אמיידי	20	מ"ג/l	
חנקן אמוני	48	מ"ג/l	
חנקן כללי	68	מ"ג/l	
זרחן כללי	12.4	מ"ג/l	
אשלגן מס'ס	0.86	מא"ק/l	
בורון	0.23	מ"ג/l	
פחמה	0	מא"ק/l	
דו פחמה	9.9	מא"ק/l	
FS 105 (Filtrable Solid)	700	מ"ג/l	
VFS (Volatile Filtrable Solids)	290	מ"ג/l	
VSS (Volatile Suspended Solids)	160	מ"ג/l	
SAR (Sodium Absorption Ratio)	2	$(\text{מא"ק/l})^{1/2}$	

אפיון אופי ההרטבה בקרקעות מושקות שפירים וקולחים

בקrkעות הניסוי נבדק אופי ההרטבה בשיטות שונות כאשר הkrקעות הושקו במים שפירים ובkolחים.

מדידת קווטר האזור הרווי הנוצר בקרקעות מושקות שפירים וקולחים

מדידה של קווטר האזור הרווי ה证实ה מתחת לטפטפת בשלוש krkעות שונות: אלובוים (מגל), לס (חרירים) וחול חום-אדום (רחובות). בכל סוג Krkען בוצעו שתי חזרות. הkrקעות הושקו במים שפירים (מי ברז רחובות להלן "שפירים") ובמי kolchim (kolchim געתון להלן "kolchims"). בשלב הראשון הושקו הkrקעות בשפירים בלבד, וב疏יפות משתנות. בשלב השני הושקו הkrקעות בkolchim בספיקה קבועה, מנתה של 2 ל' מים, בכל 48 שעות במשך 16 ימים.

קוטר האзор הרווי של השולולית נמדד כאשר גודל האзор הרווי הגיע לערך יציב (לאחר כ- 30 דקות של השקיה). מדידות של קוטר ההרטבה, וקביעת הספיקה, אפשרו לנו לחשב את המolicות הידראולית של הקrukעות.

מדידת תכולת הרטיבות הנפחית בקרקעות מושקوت שפירים וקולחים

תכולת הרטיבות הנפחית בקרקע, נמדדה עבור האפק של 0-10 ס"מ, במרחקים שונים מהטפטפת, לאחר 30 דקות של טפטוף. המדידות נערכו לאחר שהקרקע הושקתה 10 פעמים בנפח של כ- 2 ל' לשקיה, במשך 20 יומם, בקרקעות חניסוי ובמטע הבנות של קיבוץ געתון המושקה בחלקו בקולחים ובחלקו בשפירים.

המדידות נעשו באמצעות TDR (Time Domain Reflectometer) מתוצרת Lublin.Easy Test, Poland. הגש (פרוב) בעל שתי אלקטודות בעורק של 10 ס"מ. עוקם הכלול של המכשיר הוא לקrukע מינרלית.

בחינת בצל ההרטבה הנוצר בקרקע מושקית שפירים וקולחים

על מצע של קרקע חול חום אדום רוחבות, הונחו שני חלונות זכוכית (אייר 8) שמידותיהם – 150*3 ס"מ. החלונות אוטומים בפאות אך פתוחים כלפי הקרקע וככלפי מעלה. כל חלון מלא באופן אחד בחול חום-אדום רוחבות, בצפיפות גושית של 1.65 g/cm^3 . החלונות הושקו בטפטוף, אחד בשפירים (מי ברז רוחבות) והאחר בקולחים (געתון). השקיה בנפח של 1 ליטר נעשתה בתדריות של השקיה אחת כל יומיים, וב疏יקות שווה של $4/1$. הטפטפת הונחה במרכז החלק העליון של החלון כפי שניתן לראות בתמונה. להוציא את זמן השקיה, החלונות הוחשכו, על מנת לצמצם התפתחות של אצות בתוך הקרקע. במשך זמן השקיה נמדד וצולם בצל ההרטבה הנוצר בכל אחד מהחלונות.

מדידת רמת ההידרופוביות (WDPT, MED) של קרקעות מושקوت שפירים וקולחים

נלקחו 30 דגימות קרקע, ממצע הבנות של קיבוץ געתון. 15 דגימות נלקחו מקרקעות המושקوت בקולחים, ו- 15 מקרקעות המושקوت שפירים. הקרקע נדגמו מפני הקרקע מהאזור שמתוחת לטפטפה, ויובשו יבוש אויר. כדי לקבוע את מידת ההידרופוביות של הקרקע השתמשו בשיטת - Water drop penetration time (WDPT) – זמן חדרת טיפה לקרקע, על פי (Letey 1969). על כל קרקע טופטה טיפה של מים מזוקקים בנפח קבוע (± 50) ונמדד זמן החדרה שלה לקרקע. שיטה נוספת להערכת עצמת ההידרופוביות היא : Molarity of an ethanol droplet (MED). בדיקת ריכוז האתanol המקסימלי בו תישאר הטיפה על פני הקרקע במשך של לפחות 3 שניות. אנתול מקטין את מתח הפנים של המים. ככל שרכיבו האתנוול בטיפה גבוהה יותר, מתח הפנים שלה קטן ככל מרוחות המשיכה בתוך הטיפה קטנים והוא יותר נוטה להיספג לקרקע. ככל טיפה נשארת על הקרקע בריכוזו אתנוול גבוהה יותר, הדבר מעיד על כוחות דחיה גדולים יותר מצד הקרקע (King 1981).

מיוצי חומרים הומיים מקרקעות מושקוט שפירים וקולחים

נדגמו קרקעות ממצע הבנות של קיבוץ געתון המושקה בחלקו. שפירים ובחלקו קולחים. הדוגמאות נלקחו מאזור המצווי מתחת לטפטפה בקוטר של 20 ס"מ, ומשלשהמקומות שונים : 0-2, 2-4, 4-6 ס"מ. באופן הניל, נdagמו קרקעות שהושקו בשפירים וקרקעות שהושקו בקולחים. הדוגמאות יובשו ביבוש אויר, נכתשו וונפו בנפה של 2 מ"מ. מיוצי החומרה ההומית (HA) והחומרה הפלבית (FA) נעשו על פי השיטה המפורטת מתוך (Swift 1996).

אפיון החומרים הhomים שמקורו מהקרקעות

ספקטראוסקופיית IR

ספקטרת בתוחום ה-IR של החומרים homים נמדדו בטכנית FTIR בתחום של 1 cm^{-1} 4000-4000 בספקטראופוטומטר IR Nicolet 550 Magna המחבר למחשב PC. החומר homי עבר ייבוש ב- 65°C ונטחן دق. כ- 2 מ"ג חומר עורבבו עם 100 מ"ג ZrKBr, ונתחסו במכבש לדסיקיות (pellets). על מנת להשוות בין ספקטרום אחד לשנהו, בוצע תיקון לקו הבסיס כמפורט.

ספקטראוסקופיות תהודה מגנטית ($^{13}\text{C-NMR}$)

נמדדו ספקטרת תהודה מגנטית של האיזוטופ C^{13} של הפחמן בעזרת מכשיר הפרמטרים הבאים: מהירות שחרור של kHz 6.8, זמן מגע של ms 1 וזמן השהייה של sec 0.3 בין הסריקות. כל דוגמה עברה כ- 4000 סריקות במכשיר, לקבלת הספקטרום המctrבר.

אנליזה של יסודות

תכולת H, C ו-A בחומרים homים נבדקה במכשיר EA-1106 EA מתוצרת Fisons Milano, Italy לאחר ייבוש הדוגמאות בטמפרטורה של 65°C . תכולת החמצן נקבעה על ידי הפחחת הסכום (C%) N% + H% (M-100).

טיטרציה פוטנציאומטרית לקבעת קבועות פונקציונליות
טיטרציה של החומר אורגני לצורכי קביעת ריכוז הקבועות הֆונקציונליות נערכה בשיטה שהותאמה מ-(1989 Bowels et al (1989) Unbar ע"י (1989)

מייצוי בממס אורגני של חומרים הידרופוביים

ניסוי מקדים – מייצוי ליואונרדייט בממס אורגני

ליואונרדייט מוצק הוכנס לסוקסלט ומוצאה בכלורופורם (CHCl_3) + מתanol (CH_3OH) ביחס של 1:1, במשך 20 דקות. הממסים נודפו מההתמיסה באמצעות מכשיר רוטווארור BUCHI RE 111 מתוצרת גרמניה. בסיום הנידוף הוספנו מעט מים מזוקקים והמשכנו לנזר מספר דקotas על מנת לוודא כי כל הсолבנט יצא. הוצאת הנזולים מההתמיסה נעשתה באמצעות מכשיר לאופיליזר LABCONCO FREEZE DRY SYSTEM.

הלאונרדייט המקורי, הלאונרדייט שמוסצה בסולבנט והחומר הממוסצה מהלאונרדייט נבדקו במכשיר FTIR.

מייצוי קרקע בסולבנט

אותן קרקעות שמהן מוצאו החומרים homים הוכנסו לסוקסלט ומוצאו בכלורופורם (CHCl_3) + מתanol (CH_3OH) ביחס של 1:1, במשך 20 דקות. הсолבנטים נודפו מההתמיסה באמצעות מכשיר רוטווארור. החומר הממוסצה מהקרקעות נבדק במכשיר FTIR.

(4) תוצאות

אימות התופעה בשדה נעשה במספר דרכי:

- שאלון שחולק למדריכי אגף שירות שדה, SHA"M, משרד החקלאות ופיתוח הכפר.
- בדיקות במטיע הבנות של קיבוץ געתון.
- בדיקות ויזואליות שנעשו בחוות הניסויים בעכו.

אימות התופעה במעבדה:

קוטר האзор הרווי

נמצדו קטרי האзор הרווי הנוצרים בהשקייה במים שפירים ובקולחים. נמצא כי השקייה בקולחים עלולה לגרום לירידה של כ- 50% מקוטר האзор הרווי. בקרקע החולית המושקית בקולחים נפתחת מספר פעמים תופעה של היעלמות השלוית. ככלומר, נוצרה שלולית הידרואופובית שלאחר מספר שנים-דקות. חדרה לקרקע כאשר האзор הרווי המתקבל על פני הקרקע הוא כמעט אפסי. במקרים שההתופעה הניל לא התרחשה, נמדד רדיוס רוי הנע בין ערכיהם של 6-0 ס"מ. באמצעות קטרי האзор הרווי חושבה המolicות ההידראולית של הקרקע, ונמצא כי בעוד שבקrkעות מושקوت שפירים התקבלו ערכיהם המקובלים לקרקעות הניסוי, בקרקעות מושקota בקולחים לא היה ניתן כלל לחשב את המolicות ההידראולית בשיטה הנוכחית בגל קטרי הרטבה קטנים.

טבלה 3: קוטרי האзор הרווי (ס"מ) בקרקעות השונות, בהשקייה במים שפירים ובקולחים

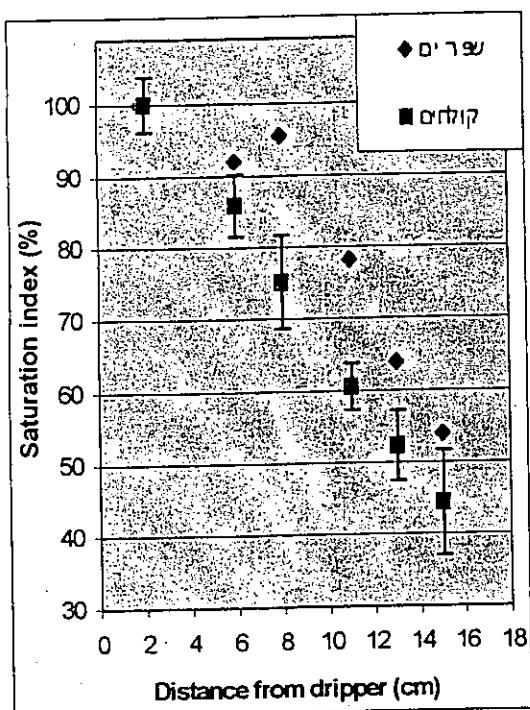
	חול חום אדום				לס				אלוביום			
	בר'	אי'	אי'	בר'	בר'	אי'	אי'	אי'	בר'	אי'	אי'	בר'
שפירים *	7	5	14	6.5	12	8	-	-	(0.5)	(0.6)	(3.5)	(0)
קולחים **												

* על פי ניסוי מקדים שתוצאתו מוצגת בדו"ח בגין מס' 2.

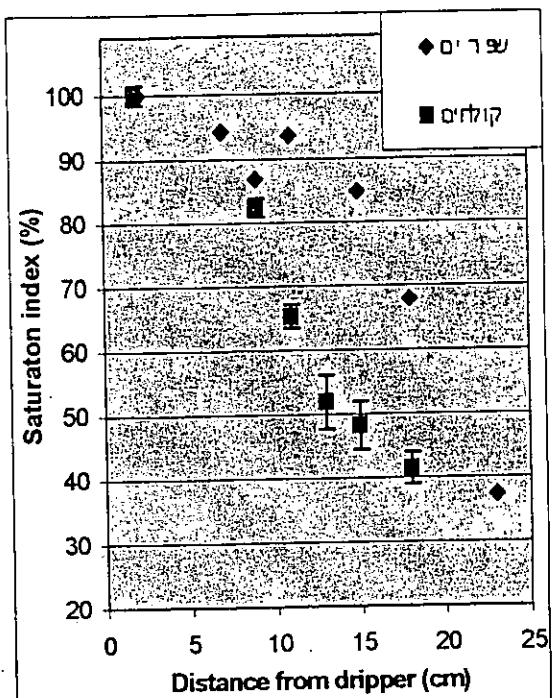
** ממוצע של חמישה מדידות (הערך בסוגרים מצין את סטיית התקן).

תכולת הרטיבות הנפחית המתקבלת בקרקעות מושקوت שפירים וקולחים

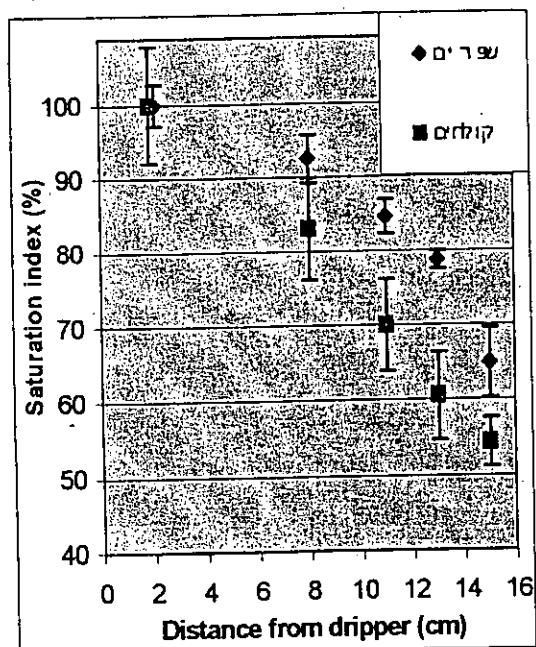
توزאות מדידת תכולת הרטיבות הנפחית בקרקע כפי שנמצדו במכשיר - TDR בקרקעות השונות, מוצגות בדרגת הרוואה (אחוז מתכולת הרטיבות ברוואה של הקרקע), כתלות במרקח. מהטפטפת באירועים 1-4. ניתן לראות כי בכל הקרקע, ככל שמתרחקים מהטפטפת, יורדת, כאמור, דרגת הרוואה. אולם, שיפוע העוקם בהשקייה בקולחים באופן ברור תול יותר בכל הקרקע בהשוואה לשפירים. לדוגמה, בקרקע אלוביום, במרקח של 11 ס"מ מהטפטפת, בהשקייה בקולחים, יורדת דרגת הרוואה ל- 60%, בעוד שבחשייה בשפירים דרגת הרוואה היא בסביבות 79%. בקרקע לס במרקח של 15 ס"מ מהטפטפת, בהשקייה בקולחים, יורדת דרגת הרוואה ל- 50%, בעוד שבחשייה בשפירים דרגת הרוואה היא בסביבות 85%. בקרקע חול, במרקח של 9 ס"מ מהטפטפת, בהשקייה בקולחים, יורדת דרגת הרוואה ל- 60%, בעוד שבחשייה בשפירים דרגת הרוואה היא בסביבות 75%. בקרקע בעתוון, במרקח של 13 ס"מ מהטפטפת, בהשקייה בcoleums, יורדת דרגת הרוואה ל- 60%, בעוד שבחשייה בשפירים דרגת הרוואה היא בסביבות 80%. מנתונים אלו ניתן להסיק כי בקולחים, הרכיב האנכי של הזרימה גדול לעומת הרכיב האופקי, ועל כן גם בצל ההרטבה הנוצר בקרקע, צר יותר במקרה של מי הקולחים, בהתאם להיפותזה המחקר.



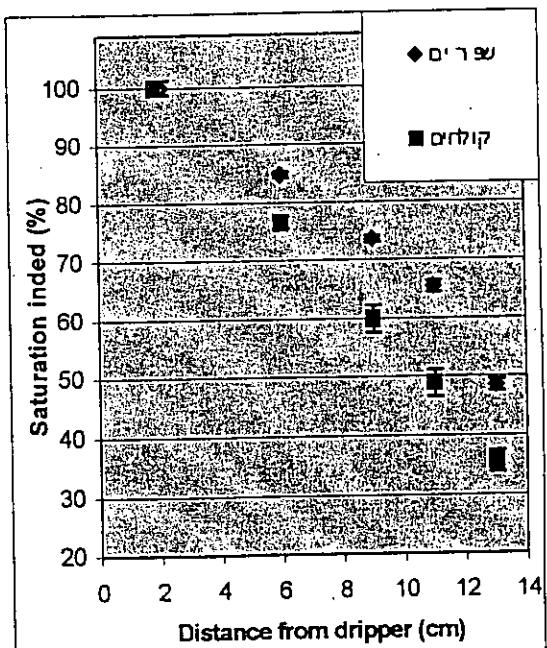
איור 2: דרגת הרווחה כתלות במרחק מהטפטפת, בקרקע אלוביום (ספיקה של 1.8 ל/ש).



איור 1: דרגת הרווחה כתלות במרחק מהטפטפת, בקרקע לְס (ספיקה של 1.8 ל/ש).



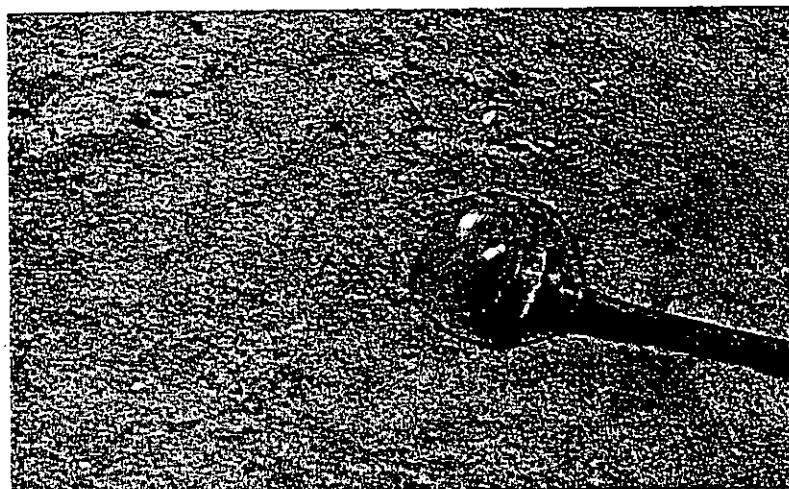
איור 4: דרגת הרווחה כתלות במרחק מהטפטפת, בקרקע אלובילי בעתקון (ספיקה של 2.4 ל/ש).



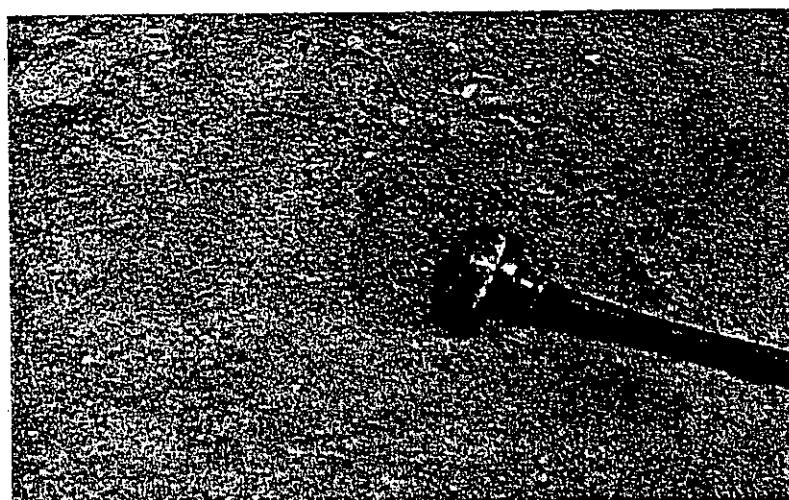
איור 3: דרגת הרווחה כתלות במרחק מהטפטפת, בקרקע חול (ספיקה של 1.8 ל/ש).

תופעת הידרואפוביות בקרקע מושקעות קולחים
במהלך הניסויים שערךנו והמדידות שבוצעו בשיטה, נתקלנו שוב ושוב בתופעה של היוצרות עדשת מים הידרואפית על פני הקרקע בתחילת השקייה בקולחים. לאחר מספר שניות עד דקוטן נעלמה עדשה זו אל תוך הקרקע בהשיאה רדיוס הרטבה מינימלי (איורים 5-8). בנוסף, הבחנו כי דחיתת

המים על ידי הקרקע, גורמה להם "להתגלגל" הצידה ולחדרו לקרקע במרקם מהטפטפת ולא מתחתייה, כפי שקרה במקרים השפירים (איורים 9-10). נראה כי לתופעות אלו יש השפעה על אופי זרימת המים בקרקע וכתוצאה המדידות השונות שביצעו.



איור 5: שלולית הידרואופובית אשר נוצרה בתחילת השקיה בקרקע חול המושקית בקורסים.



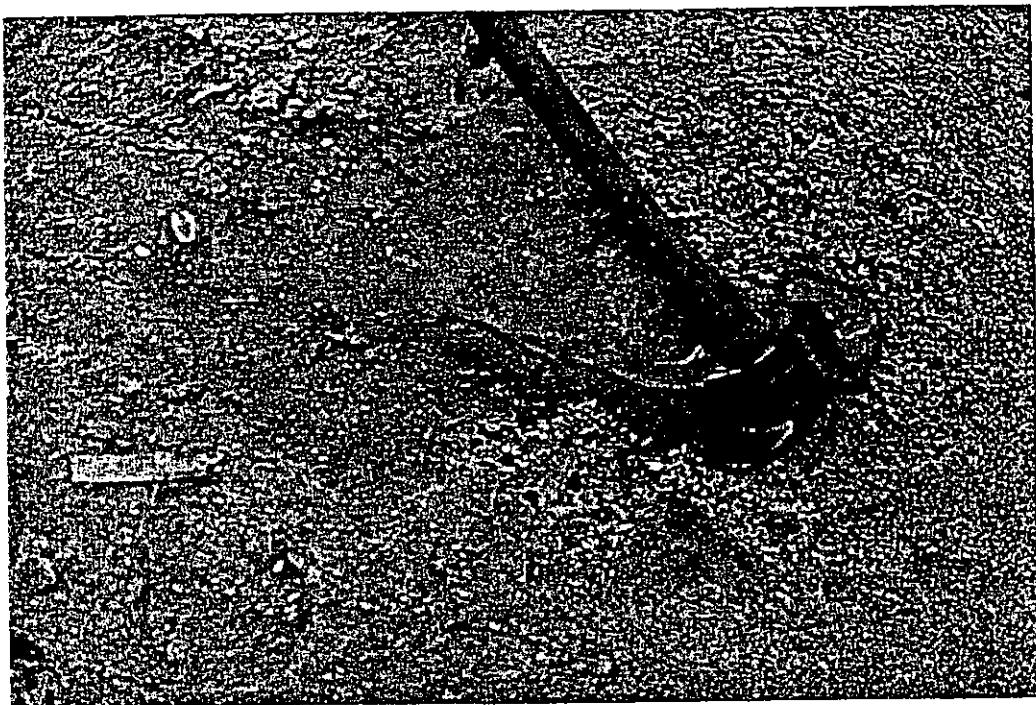
איור 6: העلمות השלולית (לאחר כ- 30 שניות) והשקיה ללא יצירת אзор רווי על פני הקרקע.



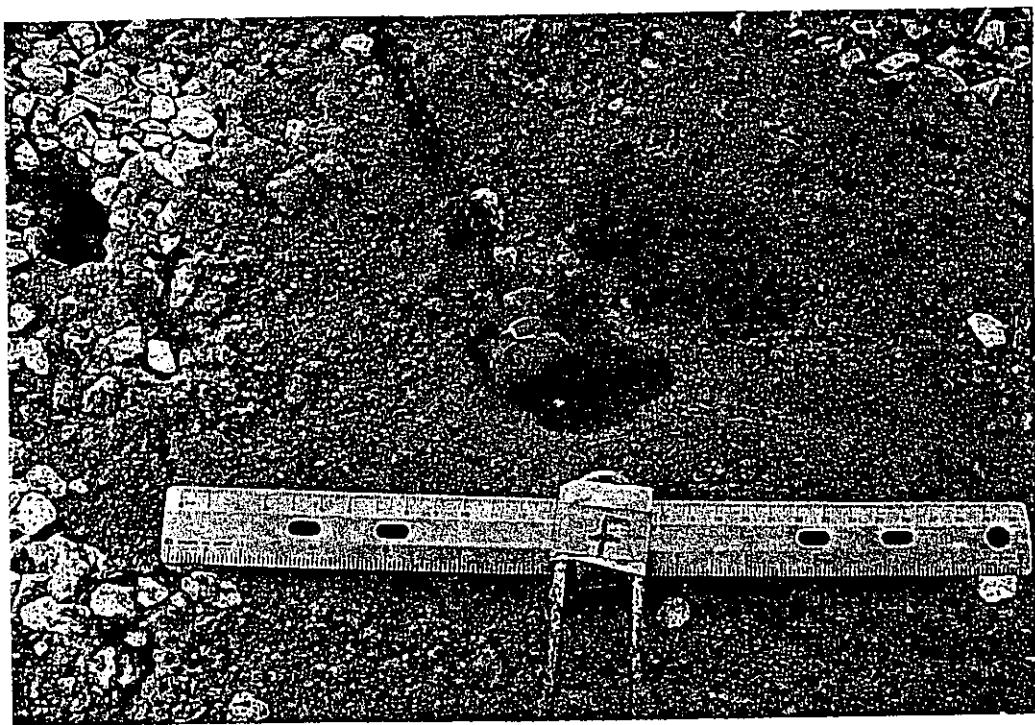
איור 7: שלולית הידרופובית אשר נוצרה בקרקע לס המושקית בקולחים.



איור 8: שלולית הידרופובית אשר נוצרה בקרקע אלוביום המושקית בקולחים.



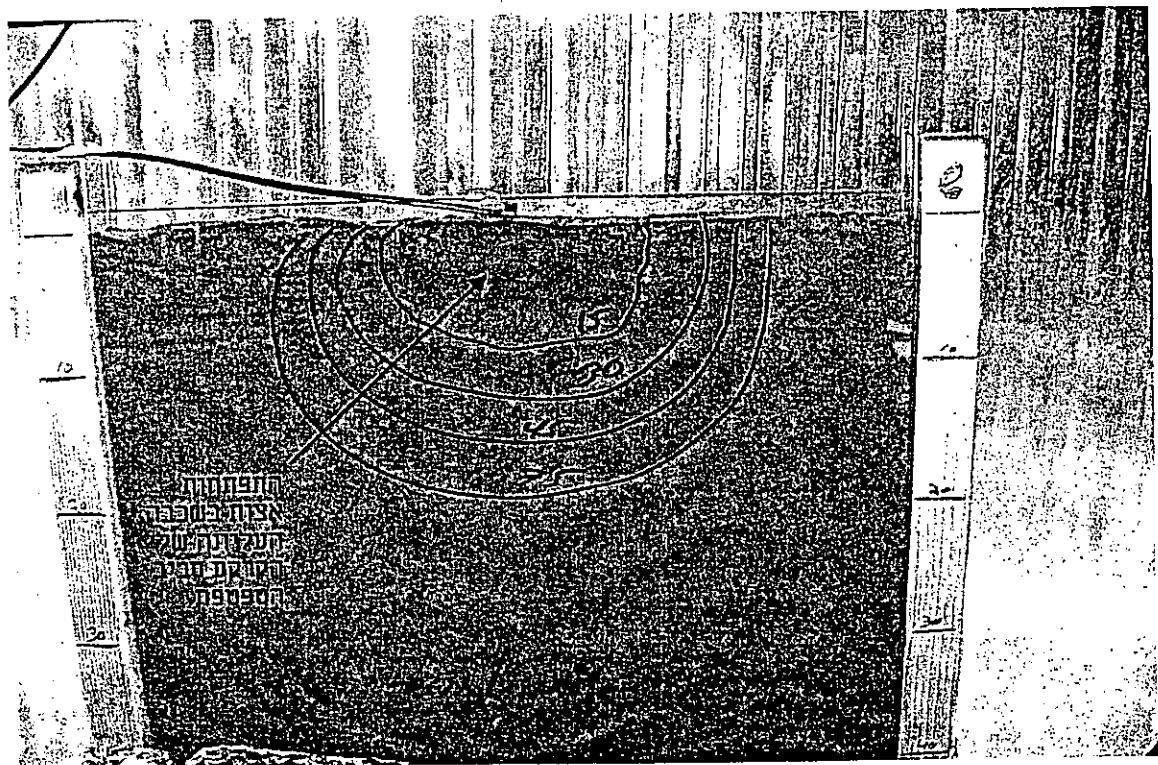
איור 9: הسطה של שלולית ההרטבה בקרקע חולית המושקית בקולחים.



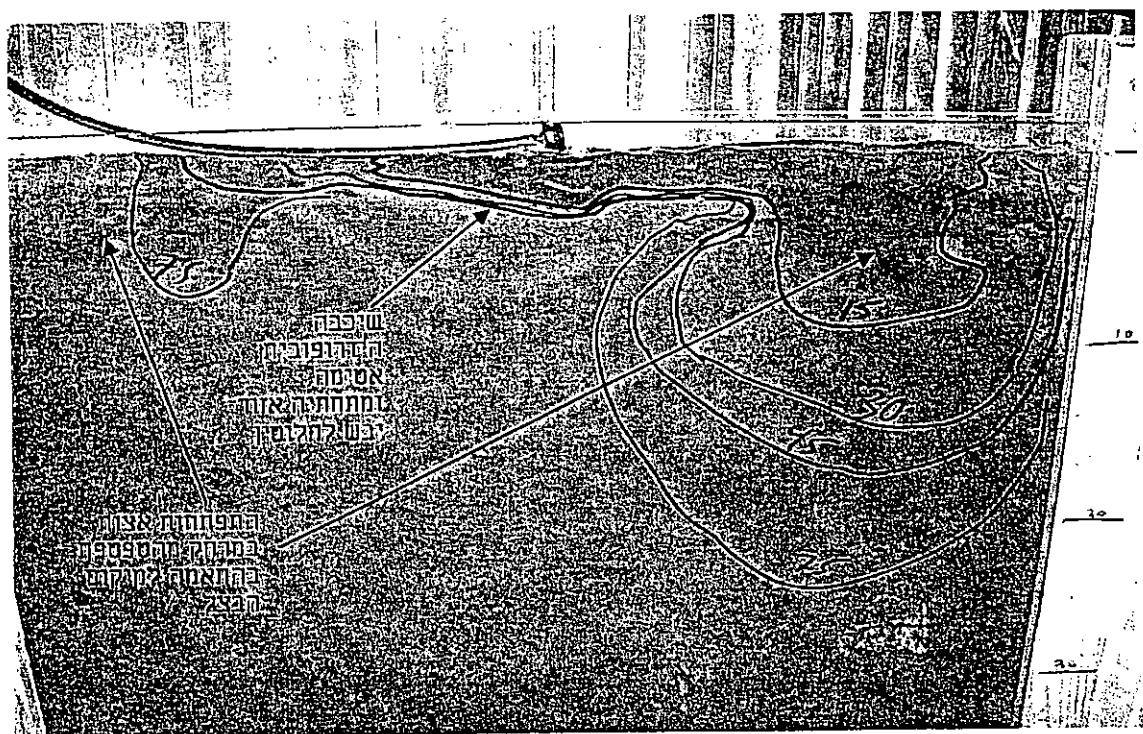
איור 10: הسطה של שלולית ההרטבה בקרקע חולית המושקית בקולחים.

בצל ההרטבה הנוצר בקרקע חולית מושקית שפיריים וקלחיטים
 החל בהשקיה השלישית, בקרקע הנמצא בחולון המושקה בקולחים הופיעו סימנים של דחיתת מים. מההשקיה הרביעית ואילך, נוצרה שלולית הידרופובית על פני הקרקע בכל השקיה. התופעה החלה בשניות הראשונות של ההשקיה, כאשר המים "נערכמו" לשוללית ממשן כזקה אז, כאשר גובה המים בשלולית הגיע לערך קרייטי מסוים, בדומה לערך- h_{we} שהגדירו (2000) Wang et al

חודרו בבת אחת לתוך הקרקע. משלב זה לא נוצרה יותר שלולית על פני הקרקע במשך כל זמן ההשקיה. במקרים רבים, דחית המים גרמה להיווצרות של "אצבע" של מים שהתגללו הצידה (איור 12), ובקבות כך, גם להסעה של בצל ההרטבה. נראה כי בקרקעמושקית הקולחים (איור 12) התפתחה מתחת לטפטפת שכבה אטימה שלא אפשרה חדרה אנכית של מים דרך. מכאן, סביר להניח כי המים זרמו בצורה אופקית (גם ימינה וגם שמאלה לטפטפת) במקביל לשכבת הידרואופובית, בעומק של 1-2 ס"מ, עד שהגיעו לנוקודה בה נחלשה הדחיה, והתאפשרה חדרה אנכית לקרקע (במרחק של כ- 10 ס"מ מהטפטפת). תופעה זו חרזה פעמים רבות במלץ ההשקיות. ניתן לקבל אינדיקציה נוספת לגבי תכולת הרטיבות בקרקע על פי הכתמים היוצרים (אצוט) שהתרחשו בקרקע. בקרקעמושקית הקולחים ניתן לראות שני כתמים בצידי הטפטפת במקום בו התאפשרה חדרת במים לקרקע, בעוד שבקרקעמושקית השפירים מיקום הכתמים הוא בשכבה העליונה מתחת לטפטפת. מבחינת שטח הבצל קיבלנו תוצאות דומות מאוד בין הקרקעמושקית במים שפירים לבין המושקית בקולחים. אולם, מבחינת הצורה, הבצל שהתקבל בקולחים היה מאורך וצר יחסית (איור 12), לעומת הבצל שהתקבל בשפירים, בו נראה כי הכוחות האופקיים והאנכיאים המשפיעים על אופן זרימת המים (הפוטנציאל המטריצי והפוטנציאל הגרבימטרי) שוים, ولكن נוצר חצי עיגול סימטרי (איור 11). בתמונה 11 ו- 12 ניתן לראות כי לאחר שחלפו 75 דקות מתחילת ההשקיה, הגיעו חזית ההרטבה בקרקעמושקית בשפירים לעומק של כ- 19 ס"מ, ואילו חזית ההרטבה בקרקעמושקית בקולחים, הגיעו לעומק של כ- 25 ס"מ.



איור 11: בצל ההרטבה סימטרי בקרקע חול המושקית בשפירים. המספרים והקוויים, מייצגים את מיקום חזית ההרטבה לאחר זמן מסוים (בדיקות) מתחילת ההשקיה.



איור 12: בצל הרטבה מוסט, בקרע חול המושקית בקולחים. המספרים והקוויים, מיצגים את מיקום חזיות ההרטבה לאחר זמן מסוים (דקות) מתחילה השקייה.

מידת הhidrofibיות של קרקע מושקוט שפירים וקולחים

בטבלה 5, מוצגות התוצאות של מדידת זמן השארות טיפת מים (WDPT) על 30 דגימות קרקע שונות שנלקחו ממולע בננות המושקה בחלקו בקולחים ובחלקו בשפירים בקיבוץ געתון. כפי שניתן לראות, בקרקע מושקוט במים שפירים לא נפתחת כלל hidrofibיות. בקרקע מושקוט בקולחים נפתחת hidrofibיות ברמות חלשה עד חזקה. ערכי הזמן לחזירת הטיפה (WDPT), נעו בין 2-240 דקות.

טבלה 5 : זמן חזרת טיפת המים (WDPT) ומידה מוערכת של hidrofibיות של קרקע אלובילית מגעתון המושקית בשפירים ובקולחים.

מידת hidrofibיות בקרקע	קרקע מושקית שפירים		זמןה (sec)
	WDPT (sec)	דוגמה	
אין hidrofibיות	2	1	0
hidrofibיות חלשה	6	2	0
אין hidrofibיות	2	3	0
hidrofibיות חלשה	4	4	0
hidrofibיות חלשה	10	5	0
אין hidrofibיות	3	6	0
hidrofibיות חזקה	60	7	0
אין hidrofibיות	2	8	0
hidrofibיות בינונית	40	9	0
אין hidrofibיות	3	10	2
אין hidrofibיות	2	11	0
hidrofibיות חלשה	15	12	0
hidrofibיות חלשה	5	13	0
אין hidrofibיות	3	14	2
hidrofibיות חזקה	240	15	0

אפיון החומרים ההומיים בקרקעות מושקעות במים שפירים ובקולחים

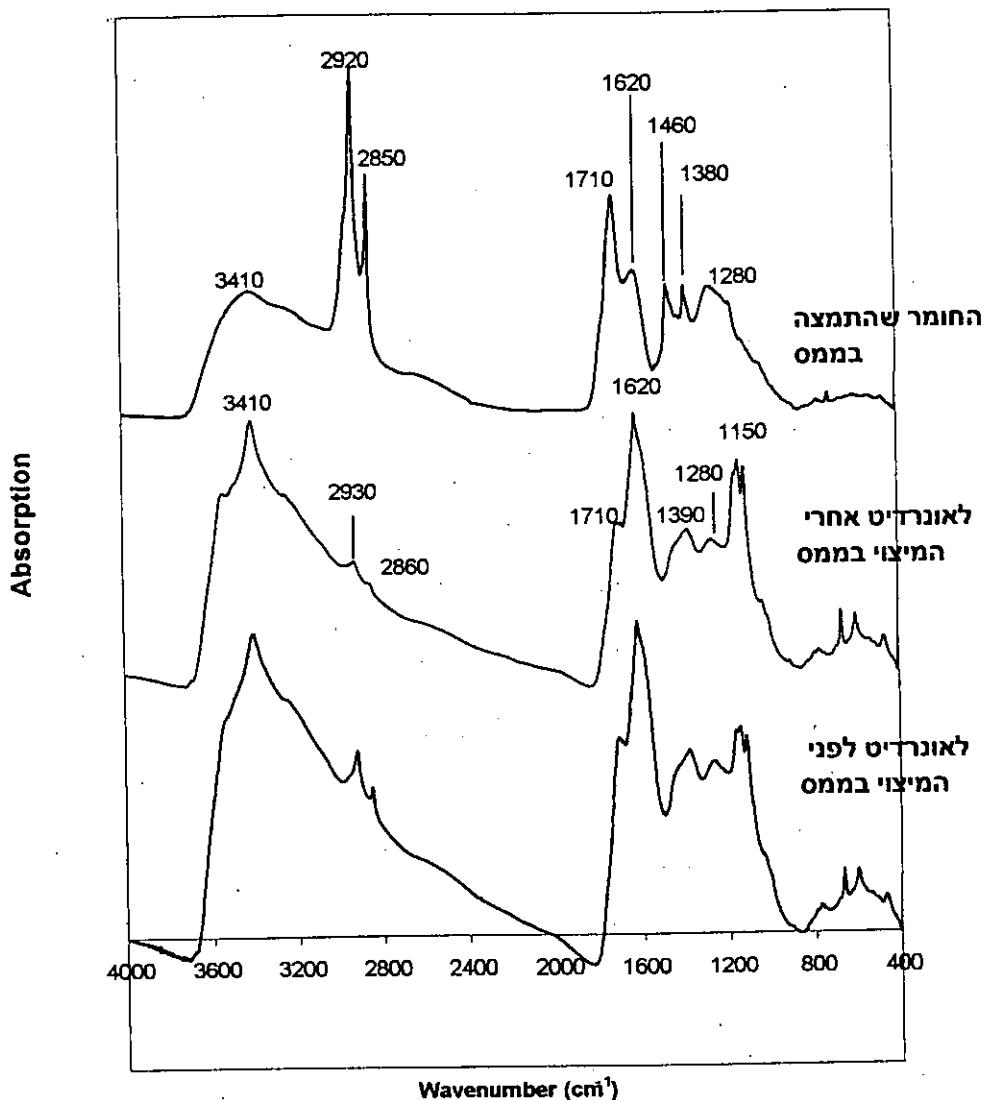
חומרה הומית וחומרה פולבית מוצו מקרקעות שנדגמו במתע הבנות מחלקה מושקית במים שפירים ומחלקה המושקית במי קולחים, מעוקמים : 0-2 ס"מ, 4-6 ס"מ ו- 4-6 ס"מ. בכל שיטות האנליה בהן נבדקו החומצות ההומיות והפולביות (^{13}C -NMR, FTIR, ^{13}C -NMR, אנלייז יסודות וקביעת קבועות פונקציונליות) שמצו מהקרקעות, לא נמצא הבדלים ברורים בין הקרקעות מושקעות במים שפירים ובקולחים. במצוי בסיס (שיטת המקובל עבור חומרים הומיים) רק חלק מהחומר האורגני מתמצה. בחומר האורגני הנותר בלתי מסיס בקרקע נמצאים מקטעים וביניהם חומרים הידרופוביים העשויים להיות הגורם לתופעות ההידרופוביות שהוצעו.

מיצוי חומרים הידרופוביים בממץ אורגני

לאחר שלא נמצא הבדלים בתכונות החומרים ההומיים מקרקעות מושקעות בשפירים ובקולחים, נבדק מקטע נוסף של החומר האורגני - חומרים הידרופוביים המתמצאים בממץ אורגני.

מיצוי של לאונרדייט בממסים אורגניים קלורופורט+מתנול

בניסוי זה נבדקה מידת האפקטיביות של המיצוי בממסים אורגניים בהזאת חומרים הידרופוביים מהחומר אורגני- לאונרדייט (ויש על כך להזכיר גם מהקרקע). באירור 5 ניתן לראות כי למעשה העוקום התיכון מרכיב מהיבור של שני העוקומים שמעליו. השיאים העיקריים הנצפים בשלושת הספקטרה ב- (cm⁻¹) Wavenumber הם : 2920, 2850, 1460 (H-C אליפטי); שיא קרבונייל (1710); שיא אромטי (1620, 1280); ושיא של ניטרט (1380). מיצוי במתנול (ממץ פולרי יחסית) + קלורופורט (ממץ אפולרי חזק) מאשר את החומרים הידרופוביים מתוך הדוגמא. ואכן, בבדיקה של מידת ההידרופוביות של הלאונרדייט לפני ואחרי המיצוי מצאנו כי לפני המיצוי של החומרים בעלי האוריינטציה ההידרופובית מהלאונרדייט, ערכי הדചיה היו : MED = 18% (ריכוז האתנול בטיפה), t_{min} = 60 WDPT, (זמן חדרת טיפה) ואילו אחרי המיצוי % 1 = MED = 5 sec = WDPT. ככלומר, ההידרופוביות של הלאונרדייט ירדה מהhidrofobiyot חזקה מאוד להידרופוביות חלה עד אפסית בעקבות המיצוי במתנול וכקלורופורט.



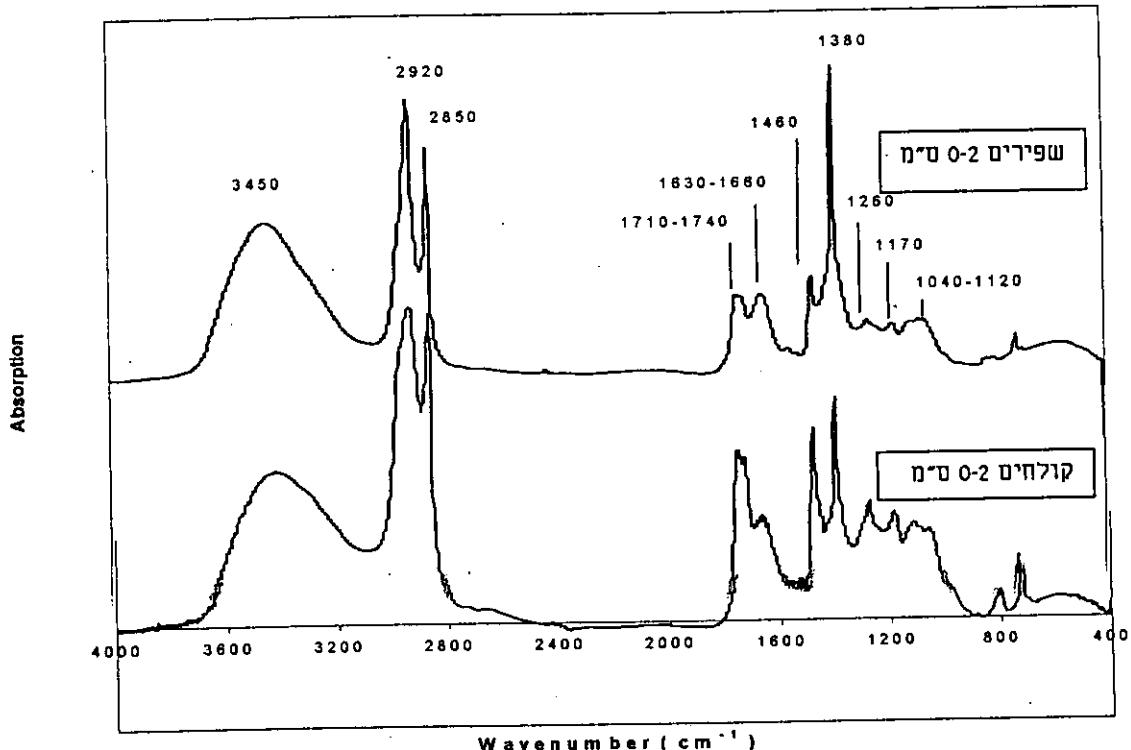
אייר 13: ספקטרה שהתקבלו באינפרא-אדום (FTIR) עבור שלוש דוגמאות: הלاؓנרדיט המקורי לפני המיצוי, הלאוֹנְרַדִּיט לאחר המיצוי והחומר שהתמצאה מהלאוֹנְרַדִּיט באמצעות מס אורגני (מתנול + כלורופורט).

אפיון החומרים ההידרופוביים שמוצו בעזרת ממסים אורגניים (כלורופורט+מתנול) מקרקעות מושקעות שפיריים וקולחית

אנגליזת FTIR

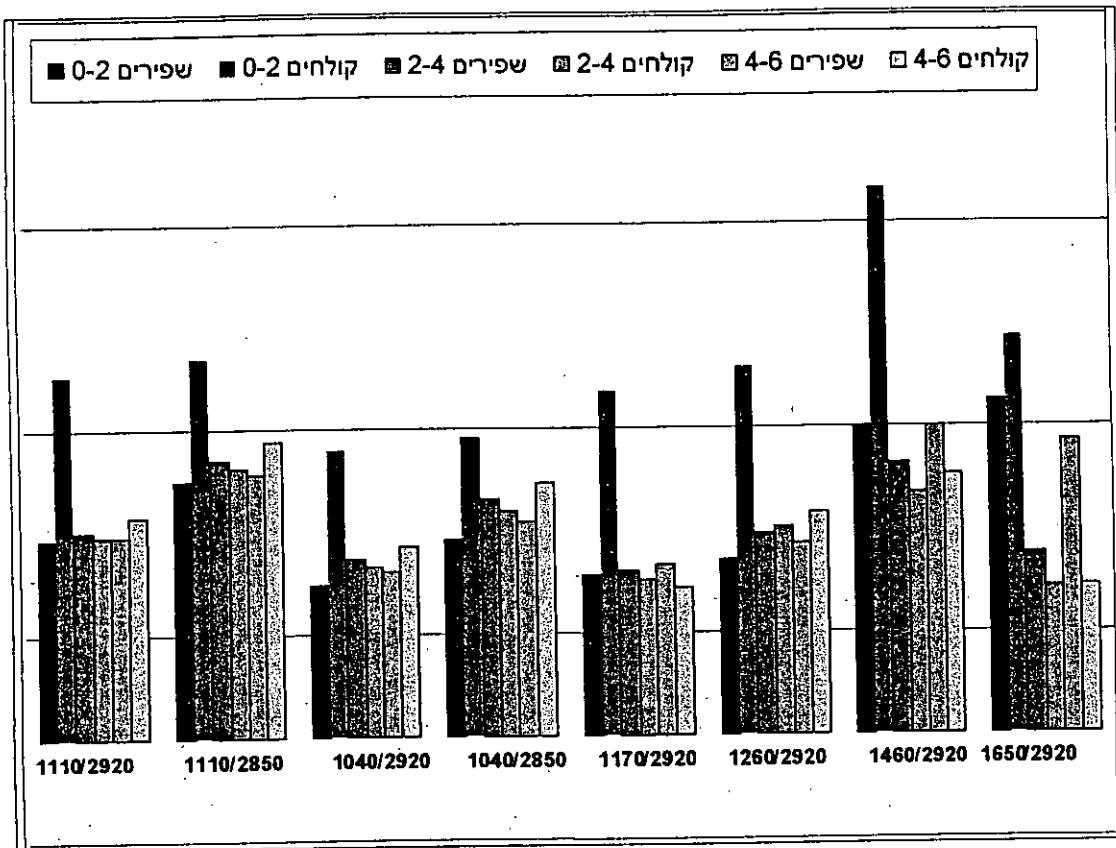
אייר 14 השיאים העיקריים הנצפים בשני הספקטרות מופיעים ב- (cm⁻¹) Wavenumber (cm⁻¹) הלאה: 3450, 2920, 2850, 1740, 1650, 1460, 1380, 1260, 1170, 1040-1120. באייר 14, השיאים הניל מופיעים בשני הספקטרות אולם יש הבדל ניכר כמעט בכלם, גובה השיא ורוחם בין הספקטרת של השפירים לבין הקולחים.מעט השיא ב- 1380 (כנראה ניטרט) כל יותר השיאים גובהם יותר בקרקע המושקעת קולחים, ככלمر כמותן של הקבוצות : קשרי C-H אליפטיים (1460,2920,2850), קשרי O=C של קבוצות קרבוניליות (1710-1740), קשרי C=C של טבעות ארומטיות (1630-1660), קשרי O-C של טבעות ארומטיות (1260) ו- קבוצות פוליסקרידיות (1040-1120- 1170), הרבה יותר באופן ברור בקרקעות המושקעות בקולחים.מעט ואין הבדלים

בין הספקטרה של השפירים ושל הקולחחים בשכבות עמוקות יותר, ככלומר, על פני הקרקע בעומק של 2-0 ס"מ נמצאו הבדלים משמעותיים, אך בעומק של 2-4, 1-6-4 ס"מ הבדלים הצטמצמו. מתוצאות ניסוי זה ניתן להסיק כי החומרים הידרופוביים המגיעים עם הקולחחים מצטברים בעיקר בשכבה העליונה על פני הקרקע.



אייר 14: ספקטרה שהתקבל באינפרא-אדום (FTIR) עבור מיצוי בmass אורגני של קרקע עומק שפירים וקולחחים בעומק 2-0 ס"מ בגעתון.

כאשר משווים את היחס בין השיאים בחומרים שנמצאו בעורת mass אורגני (אייר 15) ניתן לראות כי כמעט כל הבדלים ביחסו השיאים בין שפירים וקולחחים מתורחשים בעומק של 2-0 ס"מ, ובעומקים 4-2 ו-1-6-4 ס"מ הערכיהם דומים מאוד. בעומק 2-0 ס"מ נראה יתרון כמותי ברור לחומרים שנמצאו מקרקע מושקית קולחחים. תוצאות אלו מוכיחות את הטענה כי חומרים אורגניים הידרופוביים (שילוב של קלורופורום+מתנול, מצה חומרים בעלי תוכנות הידרופוביות) מגיעים עם הקולחחים ומצטברים בעיקר לפני השטח.יחס השיאים: 1110/2920, 1110/2850, 1040/2920, 1040/2850 ו- 1170/2920 מתיחסים לתוחם של הפוליסקרידים. ניתן לראות ברור כי בעומק של 2 ס"מ ישנו הבדלים ברורים ביחס פוליסקרידים/שרשות אליפטיות בין שפירים וקולחחים. עליה בשיא של הפוליסקרידים מעידה בכך כלל על חומר אורגני צעיר בקרקע, והוא אופיינית לקרקע המושקית בקולחחים. Tarchitzky et al., (1999) אפיינו חומצות הומיות שנמצאו מקרקע המושקית בקולחחים. גבולה יותר בקולחחים לעומת שפירים ביגור, מחוץ רחוב של 2-0 ס"מ. גם הם קיבלו שיון פוליסקרידי גבורה יותר בקולחחים לעומת שפירים. גם ביחס של התוחם של קשרי ה-H-C האליפטיים (1460) והאромטיים (1650,1260) חלקו התוחם של קשרי ה-H-C האליפטיים (2920), נראה תוצאה גבורה יותר בקולחחים מעומק 2 ס"מ לעומת שפירים בעומק זה.



איור 15: יחסיו שיאים שהתקבלו באנליזת אינפרא אדום (FTIR) עבור מיצוי בממיס ארגני של קרקעות מושקوت שפירים וקולחים מעומקים 0-2, 2-4, 4-6 ס"מ בעטון.

(5) דין

מחקר זה עוסק בהשפעת ההשקייה בקולחים על דפוסי הזרימה של המים בקרקע, במטרה לבחון את ההשפעה כי השקייה במילוי קולחים בטפטוף, גורמת לשינויים באופי זרימת המים בקרקע. ידוע כי להפיקת הקרקע להידרופוביות יש השפעה על תהליכי הזרימה בה, יצירת נתיבי חיזור מועדפים, ועיכובים בחיזור המים בפני השטה.

בכל שלושת ניסויי הדמיית ההשקייה שבוצעו, (מדידת קווטר האזור הרווי, מדידת תכולת הרטיבות הנפחית ובוחינת בצל ההרטבה) הבחנו כי לאחר מספר השקיות (בין 3 ל- 6) החלה להופיע הידרופוביות בקרקעות מושקوت הקולחים. התופעה התבטאה ביצירת עדשת מים על פני הקרקע, עדשה שהלכה ותפחה במשך כדקה מתחילת ההשקייה, ואז חזרה בתה אחת לקרקע. לאחר חדירת המים, קווטר האזור הרווי שנוצר היה מינימלי ובמקדים מסוימים לא נוצרה כלל שלולית על פני הקרקע. בנוסף, מדידת רמת הידרופוביות בשיטת WDPT שבוצעה בקרקעות מושקות שפירים או קולחים מגעתון עולה כי בקרקעות שהושקו בשפירים לא התפתחה הידרופוביות כלל, בעוד שבקרקען שהושקו בקולחים התפתחה הידרופוביות בערכיהם הנעים בין הידרופוביות חלשה (5 שניות) להידרופוביות חזקה (240 שניות).

במחקר הנוכחי נמצא כי חלים שינויים באופי הזרימה של המים בקרקע מושקית בקולחים. בבדיקות שנערכו על מנת לאפיין את אופי הזרימה של קולחים בקרקע, נמצא כי בשלושת הקרקע (חול, לס ואלוביום) קווטר האזור הרווי על פני הקרקע ותכולת הרטיבות הנפחית בעומק הקרקע נמוכים יותר בהשקייה במילוי קולחים לעומת שפירים. במקרים מסוימים קווטר האזור הרווי

של קרקע מושקית בקולחים היה נמוך ב- 50% מהקורט שנדוד באותו קרקע מושקית שפירים. תכונות הרטיבות הנפוחת למרחקים שונים מהטפטפת, בעומק של 10-0 ס"מ, נמצאה נמוכה בערכים של 20%-5% בקרקע מושקית קולחים לעומת שפירים.

בניסוי ההשקייה שנערכו, ניתן היה לבחין כי בעקבות הידרופוביות שהתקבלה מתחת לטפטפת וברדיוס הקרוב לה על פני הקרקע, התורחשה הסטה של בצל ההרטבה וחדרה של המים לקרקע למרחק של מספר סנטימטרים מהטפטפת. בניסוי החלונות נצפה כי בעומק הקרקע בצל ההרטבה הנוצר בהשקייה בקולחים מושט הצידה ונורם בכך ליצירת אזוריים יבשים מתחת לטפטפת. אזוריים אלו נוצרו בעקבות הזרימה המועדף שנוצרה בקרקע. שכבה של חומרים הידרופוביים שהושקעה בעומק של סנטימטרים ספורים מתחת לטפטפת גרמה למים לזרום לאורכה ולהזoor לקרקע בתניבי חיזור מועדפים. אחת התופעות המרכזיות הנזכרות בהקשר של קרקע הידרופובית היא זרימה בתניבי חיזור מועדפים (*flowed preferential flow* או *wso*).

זרימת מים בתווך הידרופובי מתבטאת בזרימה בתניבי חיזור גדולים יחסית ובהרטבה לא אחידה Wallis and

של הקרקע. חוקרים רבים מدواוחים על הישנות התופעה בקרקע דוחות מים (Horne, 1992; Bauters et al, 1998; Dekker et al, 2001).

Ritsema and Dekker (2000) חקרו את תופעת הזרימה המועדף בקרקע חול הידרופובי. הם מצאו נתיבים של זרימה מועדף, שהחלו בעומק של 10 ס"מ מפני הקרקע ונמשכו עד לעומק של 70 ס"מ. נתיבים אלו גרמו לכמויות גדולות של מים לחחל במחירות מתחת לקרקע.

מבחינות שטח הבצל התקבלו תוצאות דומות מאוד בין הקרקע מושקית במים שפירים לבין המושקית בקולחים. אולם, מבחינת הזרה, הבצל שהתקבל בשפירים היה בצורה חצי עגול סימטרי, בעוד שהousel שהתקבל בקולחים היה מאורך וצר יחסית, בו נראה כי הכוחות האופקיים והאנכיאים המשפיעים על אופן זרימת המים אינם שווים (הפטונציאלי המטרייצי קטן מהפטונציל הגרבימטרי).

הנתה העובודה במחקר הנוכחי אומرت כי חומרים הידרופוביים המגיעים לקרקע עם הקולחים משרים בה את התוכנה של דחיתת המים. כאשר נבדק האם נוצרת דחיה כאשר מטפטפים טיפה של מי קולחים על קרקע שאינה הידרופובית לא הובנה דחיה. ככלומר תוכנת הידרופוביות נמצאת בקרקע ולא במים. על מנת לזהות את החומרים הנמצאים בקרקע וגורמים לדחיתת המים נבדקו שתי שיטות מיצוי: מיצוי חומרים הומים ומיצוי במס אורגני.

על מנת לאפיין את החומרים הומים (HA) אשר הופקו מקרקע מושקמת בשפירים ובקולחים, בוצעו א נליזות C-NMR, FTIR¹³, א נליזות יסודות וקבעת קבועות פונקציונליות. בכל הבדיקות הניל, לא נמצאו הבדלים משמעותיים בהרכב החומרים הומים המצוים בקרקע מושקמת שפירים וקולחים. מאידך, בא נליזה שבוצעה לחומרים אשר מצוי מוהקות על ידי מס אורגани (כלורופורום+מתונגול נמצאו הבדלים בהרכב החומרים בעומק 2-0 ס"מ. בעומקים 4-2 ו-4-6 לא נמצאו הבדלים בין שפירים וקולחים. מא נליזות C-NMR¹³ שבוצעו לחומרים הידרופוביים אשר מצוי במס אורגани עולה כי הם מכילים בעיקר שרשרות אליפטיות של פחמן אלקלילי. Franco et al. (1995) ביצעו א נליזות FTIR על משטח הציפוי של הגיגרים, ומצאו כי הוא מרכיב בעיקר מחומר אלקללי (אליפטי). מסקנת החוקרים הייתה כי חומרים אורגניים הידרופוביים, בעיקר שעות, חזירים לקרקע ויצרים ציפוי לגיגרי החול בעיקר בהשפעת מחזור ההרטבה- חימום- יbos של הקרקע. ציפוי זה יוצר לטענות את התכונות הידרופוביות של

הקרקע. בעבודה הנוכחית נראה כי הזמן הקצר בו הפקה הקרקע להידרופוביית מעיד על כך שדחיקת המים הינה תוצאה של שקייה והצטברות של חומרים הידרופוביים. נראה כי חומרים אלו יצרו בקרקע פילם הידרופובי ולא ציפוי של גרגירי הקרקע, תהליך שהוא מתרחש במידה והקרקע הייתה מושקית במשך פרק זמן ארוך יותר.

השימוש בשיטת המיצוי של החומרים הומאים התגלה בדיעבד כבעל עילوت נמוכה באפיון החומרים הידרופוביים הנמצאים בקרקע. אומנם מולקולות שלחןצד אחד פולרי הצד אחר אפולרי ניתנות למיצוי בשיטה זו, אולם חומרים הידרופוביים טהורים אינם מסיסים בסיס ולכון לא יתמצו. כמו כן, כ- 35% מהחומר האורגני לא מתמצה בשיטה זו, דבר העולל לטשטש הבדלים. מאידך, נמצא כי מיצוי במעט אורגני הינו עיל בהזאת חומרים הידרופוביים מהקרקע. מיצוי לאונרדייט במעטה המכיל קלורופורט+מתנול (ביחס של 1:1) הוריד את רמת ההידרופוביית ממחצב מהידרופוביות חזקה מאוד להידרופוביות אפסית.

נראה כי חומרים לא הומאים הנמצאים בקולחים (שרשרות אליפטיות כגון שעות וחומצות שומן) הם הגורמים להידרופוביות שקיבלו בקרקע. העבודה שהתגלתה הידרופוביות כבר לאחר מספר השניות מחזקת את ההשערה כי הגורמים לכך אינם חומרים הומאים (תהליכי ההומיפיקציה מגע ליצוב ראשוני במהלך של שלושה חודשים) ומאותה סיבה גם לא תוצרים מיקרובייאלים. בנוסף, כאמור גם לא נמצאו הבדלים מבחינת החומרים הומאים בין השפירים לקולחים.

עם זאת חשוב לציין כי כל המיצויים שנערכו הם אינטואיטיביים ולא ממוטיים. ככלומר נבדק סוג המקטעים השונים בקרקע ולייעטים אחוז המקטע מכלל הפחמן, אך לא נבדק הערך המוחלט של המקטע בקרקע. ניתן כי על מנת ולעומוד בצורה טובה יותר על הבדלים בין הקרקע המושקעת בשפירים ובקולחים, יש לעשות מיצוי כמותי בסיס ומעט אורגני, ולראות האם קיימים הבדלים ממוטיים בין תכולת המקטעים השונים בקרקע.

נקודה נוספת הרואה לציוויל היבשה שברוב החלוקות המושקעות בקולחים בארץ, משתמשים במים באיכות גבוהה יותר מאשר בקולחים ששימשו בניסוי (קולחים געתון). לכן, להערכתנו התופעות שהתקבלו לא ישנו בכל החלוקת. עם זאת ישנים קקלאים שעדיין משתמשים בקולחים מאיכות ירודה דבר העולל לגרום לתופעות של הידרופוביות ושינויים באופי ההרטבה בקרקע.

(6) סיכום

מתוצאות המחקר נראה כי חומרים אורגניים הידרופוביים המגיעים עם הקולחים (שרשרות אליפטיות ארוכות כמו שעות או שומנים) שוקעים בשכבת העילונה של הקרקע (המשמשת כפילטר לחומר האורגני) מצטבריםם, ובתהליכי של יbos והרטבה יוצרים פילם בטווח הקצר וציפוי סביב החלקיים בטווח הארץ. חומרים אלו הם המשרים בקרקע את תוכנות הידרופוביות. הפיכת הקרקע לדוחת מים משנה את אופי ההרטבה שלה. תופעות כמו בצל הרטבה צר, הסטה של בצל ההרטבה וזרימה מועדת נגרמת כתוצאה מההידרופוביות בקרקע. לפיכך, ניתן כי בחלוקת המושקעות בקולחים באיכות ירודה, יש צורך להקטין את המרחק בין הטיפות לאורך שלוחת הטפטוף על מנת לקבל רצף הרטבה.

(7) רשימת ספרות

Bauters, T.W.J, D.A. Dicarlo, T.S. Steenhuis, and J.Y. Parlange. 1998. Preferential flow in water repellent sands. Soil Science Society of America Journal 62: 1185-1190.

- Letey, J. 1969. Measurment of contact angle, water drop penetration time, and critical surface tension. Proc. Symo. Water Rep. Soils, Univ. Calif., Riverside.
- Bowles, E.C., R.C. Antweiler, and P. MacCarthy. 1989. Acid-base titration and hydrolysis of Suwannee River. In Humic Substances in the Suwannee River, Florida and Georgia. Interacttions, Properties and Proposed Structures. U.S. Geological Survey, Water-Supply Paper.
- Dekker, L.W., S.H. Doerr, K.Oostindie, A.K. Ziogas, and C.J. Ritsema. 2001. Water repellency and critical soil water content in a dune sand. Soil Science Society of America Journal 65:1667-1674.
- Franco, C.M.M., M.E. Tate, and J.M. Oades. 1995. The role of intrinsic particulate organic matter in the development of water-repellency in non-wetting sands. Aust. Journal. of Soil Res 33:253-263.
- King, P.M. 1981. Comparison of methods for measuring severity of water repellence of sandy soils and assessment of some factors that affect its measurement. Australian Journal of soil research 19, 275-285.
- Ritsema, C.J., L.W.. Dekker. 2000. Preferential flow in water repellent sandy soils: principles and modeling implications. Journal of Hydrology
- Swift, R.S. 1996. Organic Matter Characterization. SSSA, Wisconsin.
- Tarchitzky, J., Y. Golobati, R. Keren, and Y. Chen. 1999. Wastewater effect on montmorillonite suspensions and hydraulic properties of sandy soils. Soil Science Society of America Journal 65:1235-1238.
- Wallis, M.G., and D.J. Horne. 1992. Advances in soil science. N.Y. pp: 93-139.
- Wang, Z., Q.J. Wu, L. Wu, C.J. Ritsema, L.W. Dekker, and J. Feyen. 2000. Effect of soil water repellency on infiltration rate and flow instability. Journal of Hydrology 231-232: 265-276.