



Effect of Climate Changes and Coefficient of Surface Roughness on Soil Loss by Wind Erosion in Some Central and Southern Iraq

Mohammad Abdullah Al-Rawi

Agricultural Engineering Sciences College, Baghdad Univ.

Article Info.

Received 2020 / 1 / 15
Publication 2020 / 2 / 17

Keywords

Climate Changes Coefficient of Surface

Abstract

Abstract

Woodruff and siddoway, 1965, established an equation for the estimation of soil loss by wind erosion called Wind Erosion Equation (WEQ); solution of this equation gives the maximum amount of wind erosion under certain field conditions and is considered evidence in identifying the necessary methods for treating wind erosion in those conditions (Eltaif et al., 1991). This study aims to find out the extent to which climate change in the Samawah region of southern Iraq and Baghdad in central Iraq over a period of 34 years has affected values of soil loss by wind erosion using equation of (woodruff and siddoway, 1965) and effectiveness of this changes in soil surface roughness factor in reducing or increasing these loss. Two sites were selected located within central and southern regions of Iraq, one in Al-Jadiriya area in Baghdad governorate and the other in Samawah area in Al-Muthanna governorate. The results showed that estimated soil loss for years (1980-2013) in Al-Jadiriya decrease annually by 10-30 kg.hec⁻¹.year⁻¹, while samawah increase by 240-760 kg.hec⁻¹.year⁻¹. The effect of surface roughness factor was significant in reducing soil loss during period of study. Roughness factor for ridge (0.5) has reduced soil loss by 2.6 times compared to non-ridge soils (1). The ratio in semi-ridge soil (0.75) was 65%. This is due to the impact of bridge in reducing wind speed and reducing its erosivity. The general direction of soil loss indicates decrease in Al-Jadiriya area and increase in Samawah area with the case of fluctuation in soil loss between high and low of general direction line due to climate factor (C) in general equation of soil loss and it reflects ability of wind erosion, so decreased when wet conditions improved, by increased rainfall, reduced evaporation and increasing when dry conditions dominate

Corresponding author: E-mail(mohammed.alrawi@coagri.uobaghdad.edu.iq) All rights reserved Al-Muthanna University

تأثير التغيرات المناخية ومعامل خشونة سطح التربة في قيم مفقودات التربة بالتعريبة الريحية في بعض مناطق وسط وجنوب العراق

محمد عبدالله محمد الرواوي

قسم علوم التربة والموارد المائية - كلية علوم الهندسة الزراعية- جامعة بغداد

المستخلص

وضع (1965) woodruff and siddoway، معادلة لتقدير مفقودات التربة بواسطة التعريبة الريحية تدعى (معادلة التعريبة الريحية)، إذ يعطي حل هذه المعادلة الكمية القصوى للتعريبة الريحية تحت ظروف حقلية معينة، ويعتبر دليلاً في تحديد الأساليب الضرورية لمعالجة التعريبة الريحية في تلك الظروف (الطييف وأخرون، 1991). تهدف هذه الدراسة إلى معرفة مدى تأثير التغيرات المناخية في منطقة السماوة جنوب العراق وبغداد وسط العراق طوال فترة 34 سنة في قيم مفقودات التربة بالتعريبة الريحية باستعمال معادلة (woodruff and siddoway, 1965) ومدى فاعلية التغيير في عامل خشونة سطح التربة في خفض أو زيادة هذه المفقودات. تم اختيار مواقعين تقع ضمن مناطق وسط وجنوب العراق، الأول في منطقة الجاديرية في محافظة بغداد والثاني في منطقة السماوة في محافظة المثنى. أظهرت النتائج أن مفقودات التربة المقدرة للسنوات (1980 - 2013) في الجاديرية تنخفض سنوياً بمقدار 0.1 - 0.3 ميكاغرام. هكتار⁻¹.سنة⁻¹، بينما تزداد في السماوة بمقدار 0.24 - 0.76 ميكاغرام. هكتار⁻¹.سنة⁻¹. وكان تأثير عامل الخشونة معنوياً في خفض مفقودات التربة غير المتنية (1) في فترة الدراسة. فقد خفض عامل الخشونة للترب المتنية (0.5) مفقودات التربة بنسبة 2.6 مرة مقارنة بالتربيه غير المتنية (1) بينما كانت النسبة في التربة شبه المتنية (0.75) 65 %. ويرجع ذلك إلى تأثير المتن في خفض سرعة الرياح والحد من قدرتها على التعريبة. إن الاتجاه العام لمفقودات التربة يشير إلى الانخفاض في منطقة بغداد والارتفاع في منطقة السماوة مع وجود حالة التذبذب في مفقودات التربة ما بين ارتفاع وانخفاض عن خط الاتجاه العام بسبب عامل المناخ (C) في المعادلة العامة لمفقودات التربة وهو يعكس قدرة الريح على التعريبة، إذ يكون منخفضاً عند تحسن الظروف الرطبة من زيادة معدل الأمطار وانخفاض التبخر ومرتفعاً عند سيادة ظروف الجفاف.

المقدمة:

الظروف الحقلية المطلوبة، كنكل التربة، خشونة المتون ، الغطاء النباتي، الحماية بالحواجز، وكذلك عرض واتجاه الحقل والضرورية لخفض التعرية المتوقعة إلى كمية مقبولة في ظل ظروف مناخية مختلفة (woodruff and siddoway, 1965) واستخدمت معادلة التعرية الريحية (WEQ) من قبل دائرة الحفاظ على الموارد الطبيعية (NRCS) التابعة لوزارة الزراعة الأمريكية (USDA) (National Agronomy Manual, 2002) لضمان الامتثال للمبادئ التوجيهية الحكومية لفقدان التربة من الأراضي الزراعية. وقام (Van Pelt and Zobeck, 2004) بمقارنة تقديرات التعرية الريحية المستمدة من القياسات الميدانية في سبعة مواقع لـ 14 فترة مقارنة مع تنبؤات معادلة WEQ وتوقعت WEQ حوالي 53٪ من التعرية المقدرة، وذكر أنه يمكن معايرة WEQ محلياً باستخدام قيمة متزايدة من عامل المناخ (C) ومؤشر تعرية التربة (I) . يقصد بخشونة سطح التربة الخشونة الطبيعية أو الصناعية في شكل متون أو تمويجات صغيرة بخلاف تلك التي تسببها المدر أو الغطاء النباتي (woodruff and siddoway, 1965)، تعد خشونة سطح التربة من العوامل المهمة في التعرية الريحية، إذ أنها تؤثر في معدلات التبخّر والأشعاع ودرجة حرارة التربة وتخزن الماء فيها وتعرج السطح وكذلك قفز ودرجات دفائق التربة، وتعزز المتون والمدر هي المسؤولة عن زيادة خشونة سطح التربة (Blanco and Lal, 2008). وتتحدد خشونة السطح بارتفاعه وشكله وعدد متونه ومدره وتحدد المسافة بين المتون، وإن خشونة السطح المعتدلة تساعد على الحد من التعرية الريحية بينما خشونة السطح العالية تساعد في زيادة اضطراب الريح وبالتالي تزيد من مخاطر التعرية الريحية (Schwab et al, 1993) ، فقد بين (woodruff and siddoway, 1965) أن المتون التي يتراوح ارتفاعها بين 2 - 4 انج (5-10 سم) أكثر فعالية في التحكم في التعرية، ويزداد معدل انسياط دفائق التربة مع ارتفاع المتون أكبر من 4 انج أو أقل من 2 انج.

إن من الإجراءات الفعالة لمقاومة التعرية الريحية هي تقليل سرعة الريح عند سطح الأرض والحد من الحركة الابتدائية لدقائق التربة بواسطة القفز، ويتم ذلك من خلال الممارسات الزراعية التي تعمل على تقليل اضطراب الريح ووضع العوائق لكسر شدتها(كونكه، 1985) او من خلال تحوير سطح التربة للوصول إلى أعلى درجة للخشونة عن طريق عمل الاسيجة والشرائط الحشائشية

تعرض المنطقة الوسطى والجنوبية من العراق وغيرها من مناطق العالم إلى تغيرات مناخية ملموسة بدأ تأثيرها واضحًا في العقود الأخيرين. ويعزى ذلك إلى ظاهرة الاحتباس الحراري الناتجة عن النشاط البشري وانبعاث الغازات المسببة لها مثل غاز ثاني أوكسيد الكاربون الذي زادت نسبته في الهواء الجوي، الأمر الذي أدى إلى ارتفاع معدلات درجات الحرارة وتغير معدلات الأمطار السنوية (الهيئة الحكومية الدولية المعنية بتغير المناخ ، IPPC, 2015). ويتوقع أن ارتفاع متوسط درجات الحرارة ستبلغ حوالي 2.2 ٌم بحلول عام 2050 مقارنة بعام 1990، كما أن معدلات الأمطار السنوية ستتلاشى 25٪ لنفس الفترة (Azooz and Talal, 2015). وهذا يعني أن الاتجاه العام للمناخ في هذه المنطقة يشير إلى ظروف أكثر جفافاً، وبالتالي يتوقع أن تشهد هذه المنطقة زيادة في الظواهر المناخية الناتجة عن الظروف الجافة وأهمها العواصف الغبارية التي تحصل بسبب زيادة تعرض التربة للتعرية الريحية.

تعتبر حركة واتجاه الريح العامل الرئيسي في التعرية الريحية، فقوة الريح تؤثر في التربة من خلال تجفيف الطبقات السطحية وتتجفف وازلة دقائق التربة بفعل زيادة الطاقة الحركية لها kinetic energy (زاخار، 1982). كما تعد ظروف التربة الفيزيائية (النسجة وبناء التربة) وكمية الأمطار الساقطة والغطاء النباتي من العوامل المؤثرة في عملية التعرية الريحية (الطيف وأخرون، 1991). وتشكل التعرية الريحية في المناطق الجافة وشبه الجافة تهديداً رئيسياً لانتاج المحاصيل، خاصة في الترب الرملية، إذ تؤدي التعرية الريحية إلى فقدان المواد العضوية والدقائق الناعمة من التربة مما يؤثر سلباً في خصوبة التربة وبناها وخصائصها البيولوجية (woodruff and Blanco and Lal, 2008). وضع (siddoway, 1965) معادلة للتعبير عن مقدار فقد التربة بالتعرفة الريحية معبراً عنه بالأطنان لكل فدان سنوياً ، والذي سيحدث من حقل زراعي معين من حيث المتغيرات المكافحة، مؤشر قابلية التعرية للتربة ، عامل خشونة المتون ، العامل المناخي وطول الحقل على طول اتجاه التعرية الريحية السائد ، ومكافئ الغطاء النباتي، صممت هذه المعادلة لتحقيق غرضين، يتمثل الاول في تقدير كمية التعرية المتوقعة من حقل معين، اما الثاني فيتمثل في تحديد

(زاخار، 1982) وعمل مساطب او مروز furrows او متون ridges في الاراضي البور (كونكه، 1985).

$$ETP = ET_p \times K_p$$

$$k_p = \frac{0.85(s + y)}{[s + y(1 + 0.34U)]} \quad --- 2$$

$$s = \frac{4098[0.6108 \exp\left(\frac{17.27T}{T+237.3}\right)]}{(T + 237.3)^2} \quad --- 3$$

$$y = 0.665 * 10^{-3} p \quad --- 4$$

$$p = \left[101.3 \left(\frac{293 - 0.0065 Z}{293} \right)^{5.26} \right] \quad --- 5$$

حيث أن:

$$C = \frac{1}{100} \sum_{i=1}^{12} \frac{U^3}{K_{pan}} \left(\frac{ETP_i - \bar{ETP}}{\text{متوسط حوض التبخر}} \right)^* d \quad --- 1$$

--- 1
T = متوسط درجة الحرارة (°C)

Z = منسوب المحطة المناخية عن مستوى سطح البحر (m)

U = سرعة الريح عند ارتفاع 2 m (m.s⁻¹)

s = ضغط بخار التسخين (كيلو باسكال)

y = ثابت القياس الرطوبوي (كيلو باسكال.m⁻¹)

p = الضغط الجوي (كيلو باسكال)

3- تقدير عامل مؤشر قابلية التربة على التعرية (I) بطريقة النخل الجاف باستخدام المنخل الاعتيادي (قطر الفتحات 0.84 mm)، إذ يوضع وزن معين من التربة في المنخل ويوضع في جهاز رج المنخل test

المواد وطرائق العمل:

تم اختيار مواقع ضمن مناطق وسط وجنوب العراق، الاول في منطقة الجادرية ببغداد (33.31 شماليًّا، 44.30 شرقًا) والثاني في منطقة السماوة في محافظة المثنى (31.18 شماليًّا، 45.16 شرقًا). من كل موقع تم اختيار أرض غير مزروعة معرضة لتأثير الرياح. أخذت عينات تربة سطحية من عمق 0-10 سم وبواقع ثلاثة مكررات. صممت التجربة بنظام التجارب العاملية باستخدام التصميم العشوائي الكامل (CRD) (موقع: 2 موقع و3 مواصفات خشونة السطح (ملساء، شبه متنية ومتينة) و3 مكررات بمجموع 18 عينة تجريبية.

البيانات المستعملة والتحليل التي يتم اجراؤها على العينات:

- بيانات مناخية تخص مناطق الدراسة تشمل معدل المطر الشهري ومتوسط درجات الحرارة العظمى والصغرى وسرعة الريح الشهرية ايضاً لفترة 34 سنة.
- تقدير عامل المناخ (قدرة الريح على التعرية) باستخدام معادلة منظمة الغذاء والزراعة الدولية (FAO, 1979).

حيث أن:

C = عامل قابلية الريح على التعرية (عامل المناخ).

U = متوسط سرعة الريح الشهرية عند ارتفاع 2 m.

ETP = قدرة التبخر - نتح (تبخر ونتح الكامن).

p = كمية المطر mm.

d = مجموع عدد الأيام في الشهر.

وتم تقدير قدرة التبخر - نتح الكامن ETP باستخدام معادلة Pereira وآخرون، (1995) بالاعتماد على بيانات حوض التبخر (Pan class A) من المحطات المناخية

الجمعات (< 0.84 مم) غير قابلة للتعرية في مدى سرع الريح المستخدمة في اختبارات Chepil، 1950.

sieve shaker لمرة 10 دقائق، ثم يوزن المتبقي على المنخل (< 0.84 مم) وتحسب النسبة المئوية ويقدر عامل مؤشر قابلية التربة على التعرية باستخدام جدول 1 (حسب skidmore, 1983). واعتبرت

جدول 1: العلاقة بين نسبة التجمعات غير القابلة للتعرية ومفقودات التربة بالميكاغرام. هكتار (الطيف وأخرون، 1991)

قابلية التربة للتعرية من النسب المئوية لمقصولات التربة الجافة ٠،٨٤٢ مل											النسبة المئوية
٩	٨	٧	٦	٥	٤	٣	٢	١	٠		
ميكاغرام / هكتار											
٣٦	٣٣٦	٣٥٩	٣٨١	٤٠٤	٤٣٧	٤٩٣	٥٦٠	٦٩٥	-	-	-
٤٢٨	٤٢٨	٤٤٤	٤٥٣	٤٦٢	٤٧١	٤٨٠	٤٨٧	٤٩٤	٤٠٠	٤٠	٤٠
١٧٠١	١٧٧	١٨٢	١٨٦	١٩٣	١٩٧	٢٠٢	٢٠٦	٢١٣	٢٢٠	٢٠	٢٠
١٣٠	١٣٤	١٣٩	١٤١	١٤٦	١٥٠	١٥٥	١٥٩	١٦١	١٦٦	٣٠	٣٠
٤٢	٤٦	٤١	٤٥	٤٨	٤١٢	٤١٤	٤١٧	٤٢١	٤٢٦	٤٠	٤٠
٤٩	٤٢	٤٤	٤٨	٤٦	٤٥	٤٧	٤٥	٤٨	٤٥	٥٠	٥٠
٤٩	٣١	٣٤	٣٦	٣٦	٣٨	٤٠	٤٣	٤٥	٤٧	٦٠	٦٠
٤	٧	٧	٩	١٣	١٦	١٨	٢٢	٢٥	٢٧	٧٠	٧٠
-	-	-	-	-	-	-	-	-	٤	٨٠	

السطح في الحالات الثلاث. تم تحديد قيم عامل خشونة سطح الأرض باستعمال معادلات Williams وآخرون، 1984) بعد قياس ارتفاع المتن إلى عرضها وحساب النسبة بين مربع ارتفاع المتن إلى عرضه (جدول 2) وكما في المعادلات الآتية:

$$K=1. \quad HR^2/IR < 0.57 \quad \dots \quad (6)$$

$$K=0.913-0.153 \ln HR^2/IR. \quad (0.57 < HR^2/IR < 22.3) \quad \dots \quad (7)$$

$$K=0.33 \exp(0.013 HR^2/IR). \quad HR^2/IR >=22.3 \quad \dots \quad (8)$$

4- تقدير عامل خشونة سطح التربة:

إن تقدير عامل خشونة سطح الأرض يتم على أساس أن الحقول إما أن تكون ملساء أو شبه متينة أو بمتنون وقد أعطيت قيم ١, ٠.٧٥, ٠.٥ على التوالي وفقاً لـ Hays, (1972) كقيم لعوامل خشونة

علمًـا أن:

$K =$ عامل خشونة سطح الأرض (بدون وحدات)، $= HR$
 $=$ ارتفاع المتن مم، $= IR$ = عرض المتن م.
وبيـا أن قياس ارتفاع وعرض المتن لحـق الـدرـاسـة ظـهـرـ خـشـونـة مـلـسـاء لـسـطـح (الـنـسـبـة بـيـن مـرـبـع اـرـفـاع المـتن إـلـى

عرضه أقل من 0.57) فـان قـيمـة عـاملـ الخـشـونـة 1 (معـادـلة 6)، ولـأـجـلـ المـقارـنةـ أـعـطـيـتـ قـيمـ لـعـاملـ الخـشـونـةـ كـعـاملـ متـغـيرـ (0.75 و 0.5) فيـ حـالـ تـغـيـرـ خـشـونـةـ السـطـحـ إـلـىـ شـبـهـ متـنـيـةـ وـمـتـنـيـةـ عـلـىـ التـوـالـيـ.

جدول 2: الحدود الحرجة لارتفاع المتن عند قيمة عامل خشونة السطح الثلاث بافتراض عرض المتن 100 م وتطبيق

معادلات (Williams وآخرون، 1984) (الجدول من عمل الباحث)

عامل K	معادلة Williams	HR^2/IR	IR	ارتفاع المتن مم
1	--	0.57 >	100	7.5 < HR
0.75	0.5 - 1	22.3 - 0.57	100	7.5 - 47.2
0.5	0.5 >	22.3 ≤	100	47.2 <

حيث: $l =$ طول الحقل، $w =$ عرض الحقل، Φ الزاوية بين الطلع w واتجاه الريح السائدة، $\alpha =$ اتجاه الريح باتجاه غرب الساعة (شمال غرب). وكانت ابعاد حقل الدراسة والزوايا وقيمة مكافئ طول الحقل كما في جدول 3.

-5 طول الحقل: ويقصد به المسافة على طول الحقل في اتجاه الريح السائدة التي تسبب التعرية (woodruff and siddoway, 1965)، تم حساب قيمة مكافئ طول الحقل (L) باستعمال معادلة 9 (Williams وآخرون، 1984):

$$L = (l \times w) / l \times \text{ABS}(\text{COS}(\pi/2 + \alpha - \Phi)) + w \times \text{ABS}(\text{SIN}(\pi/2 + \alpha - \Phi)) \quad (9)$$

جدول 3: ابعاد حقل الدراسة وحساب معامل طول الحقل وفقاً لـ Williams وآخرون، 1984

$L \text{ m}$	α	Φ	$l \text{ m}$	$w \text{ m}$	
200	45	0	775	204	جذرية
200	45	0	1000	203	سماوة

الداول الخاصة بالمعاملة. ويتم حساب عامل النبات

باستعمال معادلة Williams وآخرون، 1984:

$$V = 0.2533 (\text{SG})^{1.363} / 1000 \quad (11)$$

حيث ان V عامل الغطاء النباتي (ميكاغرام. هكتار⁻¹، قدرت قيمة عامل النبات لمنطقة الدراسة ب 2 ميكاغرام \ هكتار بعد تعين مكافئ المحصول لكل منطقة وتطبيق المعادلتين اعلاه (جدول 4).

6- عامل الغطاء النباتي:

وضع (Lyles and Allison, 1980) معادلة تتبؤ لتحويل بقايا المحصول الى كمية مكافئة لبقايا محصول حبوب مطروح وهو مكافئ الحماية من التعرية الريحية الذي يتتوفر بواسطة مدى من بقايا الحشائش المختارة وبقايا المحاصيل باستعمال المعادلة:

$$(\text{SG})e = aRw^b \quad (10)$$

حيث ان $(\text{SG})e$ هو مكافئ محصول حبوب صغير مطروح (كغم. هكتار) و Rw الوزن الجاف للمحصول النامي فوق سطح التربة المراد تحويله (كغم. هكتار⁻¹). و a و b هما معاملان ثابتان لكل محصول يؤخذ من

جدول 4: تقدير عامل الغطاء النباتي لمنطقة الدراسة باستعمال معادلتي 10 و 11 بعد تحويل بقايا النباتات في حقل الدراسة الى كمية مكافئة لبقايا محصول حبوب صغيرة مطروح باستعمال معادلة 9 بوحدة كغم. هكتار⁻¹ و اخذت قيم معاملي التتبؤ a و b من Allison و Lyles (1980)

$V \text{ Mg.hec}^{-1}$	$\text{SG}_e \text{ Kg.hec}^{-1}$	$Rw \text{ Kg.hec}^{-1}$	b	تتبؤ	ترتيب السطح	a	تتبؤ	a	بقايا المحصول	المنطقة
2	735.72	366	0.782	مطروح عشوازي		7.279			حنطة	الجذرية
2	699.31	343	0.782	مطروح عشوازي		7.279			حنطة شتوية	السماوة

$$\begin{aligned} K &= \text{عامل خشونة سطح التربة} \\ C &= \text{عامل المناخ} \\ L &= \text{مكافي طول الحقل} \\ V &= \text{مكافي الغطاء النباتي} \end{aligned}$$

تم تطبيق المعادلة باستعمال موديل التعرية الريحية وفقاً لـ siddoway و 1965 Woodruff (جدول 5).

-7 تطبيق المعادلة العامة للتعرية الريحية المقترحة من قبل (siddoway, 1965 و Woodruff) بتعويض قيم العوامل المقدرة.

$$E = f(I, C, K, L, V) \quad \dots\dots\dots(12)$$

حيث أن:

E = معدل فقد التربة السنوي

I = مؤشر قابلية التربة على التعرية

جدول 5: مثال تطبيقي لموديل التعرية الريحية وفقاً لـ Woodruff و 1965 siddoway (موقع السماوة)		
العامل	الرمز والمعادلة	القيمة
طناً / هكتار	I	177
	K	0.5
	C	0.69
ميغراًم / هكتاراً سنة	E1=I	177
ميغراًم / هكتاراً سنة	E2=I×K	88.5
ميغراًم / هكتاراً سنة	E3=I×K×C	60.9
متر	L0=1.56×10^6×(E2^-1.26)×EXP(-0.00156×E2)	4786
متر	WF=E2×(1-(0.122×(L/L0)^-0.383×EXP(-3.33×(L/L0))))	203
متر	E4=((WF^0.348)+(E3^0.348)-(E2^0.348))^2.87	200
ميغراًم / هكتاراً سنة	V	57
ميغراًم / هكتاراً	E5=(^1×(E4^P19))	36.6
ميغراًم / هكتاراً	^1=EXP(-0.759×V-(4.74×10^-2×V^2)+(2.95×10^-4×V^3))	2
ميغراًم / هكتاراً	^2=(1+(8.93×(10^-2)×V)+(8.51×(10^-3)×(V^2))-(1.5×(10^-5)×(V^3)))	0.18
ميغراًم / هكتاراً سنة	E5=(^1×(^2×P19))	1.21
	M	14.3
اقصى طول للحقل لنقليل التعرية		
طول الحقل الفعلي		
عامل طول الحقل		
قيمة عامل الغطاء النباتي		
دليل الغطاء النباتي 1		
دليل الغطاء النباتي 2		
مفقودات التربة		

يبين (جدول 4) ان اتجاه التغيير في مفقودات التربة المقدرة على مدى فترة الدراسة (1980-2013) يشير الى الانخفاض في منطقة الجادرية والارتفاع في منطقة السماوة، ففي بغداد تراوح متوسط مفقودات التربة المقدرة بين 5.1 - 18.13 ميغراًم / هكتار . سنة وانخفض في

تم تحليل النتائج إحصائياً باستخدام نظام التجارب العالمية باستخدام التصميم العشوائي الكامل (CRD) عن طريق برنامج Genstat و تم تحليل السلسل الزمنية باستخدام طريقة الاتجاه العام عن طريق برنامج SPSS . النتائج والمناقشة:

بزيادة خشونة السطح (انخفاض معامل خشونة المتن) ومع ذلك فان متوسط فقد في الجاديرية كان الاكبر بسبب عوامل التربة والمناخ اذ ان عامل مؤشر قابلية التربة على التعريفة I كان الاعلى في الجاديرية وكذلك عامل المناخ C في اغلب سنوات الدراسة

الفترة الثانية بين 4.93 - 17.6 ميكاغرام / هكتار . سنة بمعدل تغير تراوح بين 0.01 - 0.03 ميكاغرام / هكتار . سنة ، اي ان مفقودات التربة في بغداد تنخفض سنويًا بمقدار 0.03-0.01 ميكاغرام / هكتار⁻¹، بينما ترتفع في السماوة بمقدار 0.24-0.76 ميكاغرام / هكتار⁻¹. سنة⁻¹ (جدول 6) وذلك حسب خشونة سطح التربة، اذ يقل فقد

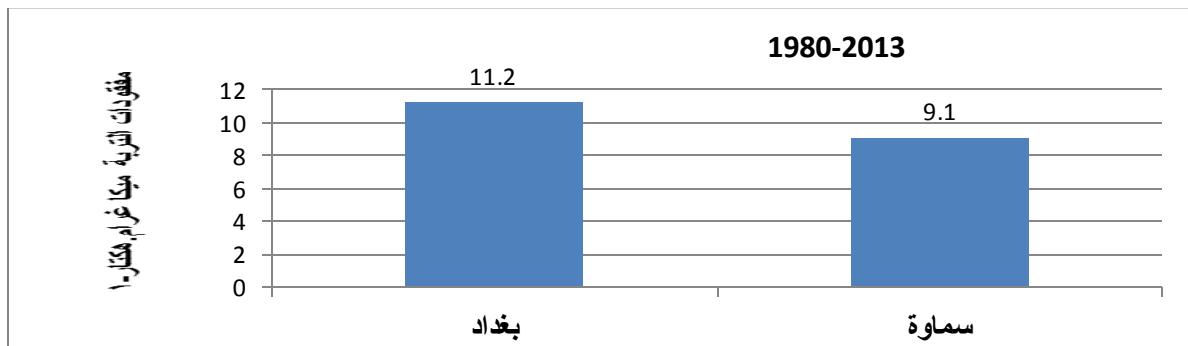
جدول(6) : اتجاهات التغير العام في مفقودات التربة بمعامل خشونة مختلف (متية، شبه متية، غير متية) لمناطق بغداد و السماوة

المنطقة	الفترة الاولى ميكاغرام / هكتار . سنة 1996-1980	الفترة الثانية ميكاغرام / هكتار . سنة 2013-1997	الفرق بين متوسط الفترتين ميكاغرام / هكتار . سنة						معدل التغيير ميكاغرام / هكتار . سنة اللاحظات		
			معامل الخشونة K			معامل الخشونة K					
الجاديرية	18.13	17.60	1	0.75	0.5	1	0.75	0.5	1	0.75	0.5
سماوة	10.96	12.40	0.03	0.02	0.01	0.52	0.33	0.17	0.76	0.48	0.24
	5.10	5.90	11.45	7.23	3.61	20.24	10.63	4.93	11.2	9.1	7.5

منطقة السماوة. وان قيمة المتوسط لكلا المنطقتين (11.2) 9.1 ميكاغرام.هكتار⁻¹. سنة⁻¹) كان فوق الحد الأقصى المسموح به لفقد التربة حسب (زاخار، 1982) وهو 7.5 طن.هكتار⁻¹. سنة⁻¹. ويعود سبب ذلك الى طبيعة المناخ تلك المناطق التي تقع ضمن الاقاليم الجافة، ف تكون فيها

يوضح (شكل 1) الاختلاف في متوسط مفقودات التربة لفترتي، ففي فترة الدراسة (1980 - 2013) كانت الأعلى في منطقة بغداد لكن بفارق غير معنوي نسبته 23% عن

متوسطات فقد التربة مقاربة وكبيرة اعلى من الحد المسموح، لذلك لا تأثير لاختلاف موقع المنطقتين لأنهما تحملان نفس الظروف المناخية.



شكل 1 : تأثير الاختلاف المكاني في متوسط مفقودات التربة لفترة الدراسة

ذلك الى تأثير المتن في خفض سرعة الرياح والحد من قدرتها على التعرية، ويتناوب ذلك طردياً مع نسبة مربع ارتفاع المتن الى المسافة بين المتن IR^2/HR (زاخار، 1982). ويلاحظ من النتائج ان مفقودات التربة عند الحد المسموح به كانت في الترب المتينة فقط.

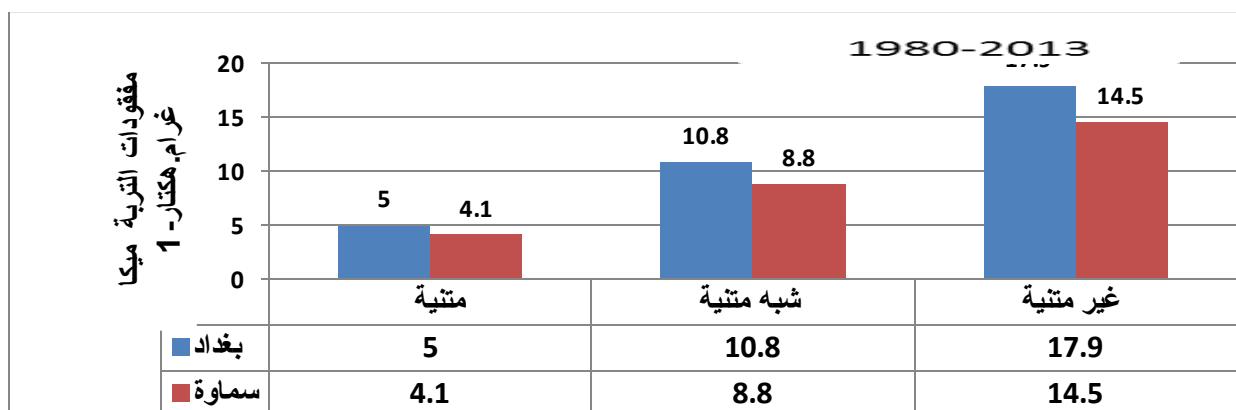
يظهر من (شكل 2) أن تأثير معامل الخشونة كان معنوياً في خفض مفقودات التربة لمناطق وفترة الدراسة. فقد انخفض مفقودات التربة لمعامل خشونة للترب المتينة (0.5) بنسبة 252% مقارنة بالتربة غير المتينة (1) بينما كانت النسبة في التربة شبه المتينة (0.75) 65%. ويرجع



شكل 2: تأثير معامل الخشونة في متوسط مفقودات التربة لفترتي الدراسة

الجارية أعلى متوسط (17.9 ميكاغرام.هكتار $^{-1}$.سنة $^{-1}$) ولا تأثير معنوي للتدخل بين الموقع ومعامل الخشونة.

يتبيّن من (شكل 3) ان اقل متوسط لمفقودات التربة كان (4.1 ميكاغرام.هكتار $^{-1}$.سنة $^{-1}$) للتربة المتينة في منطقة السماوة بينما مثلت التربة غير المتينة في منطقة



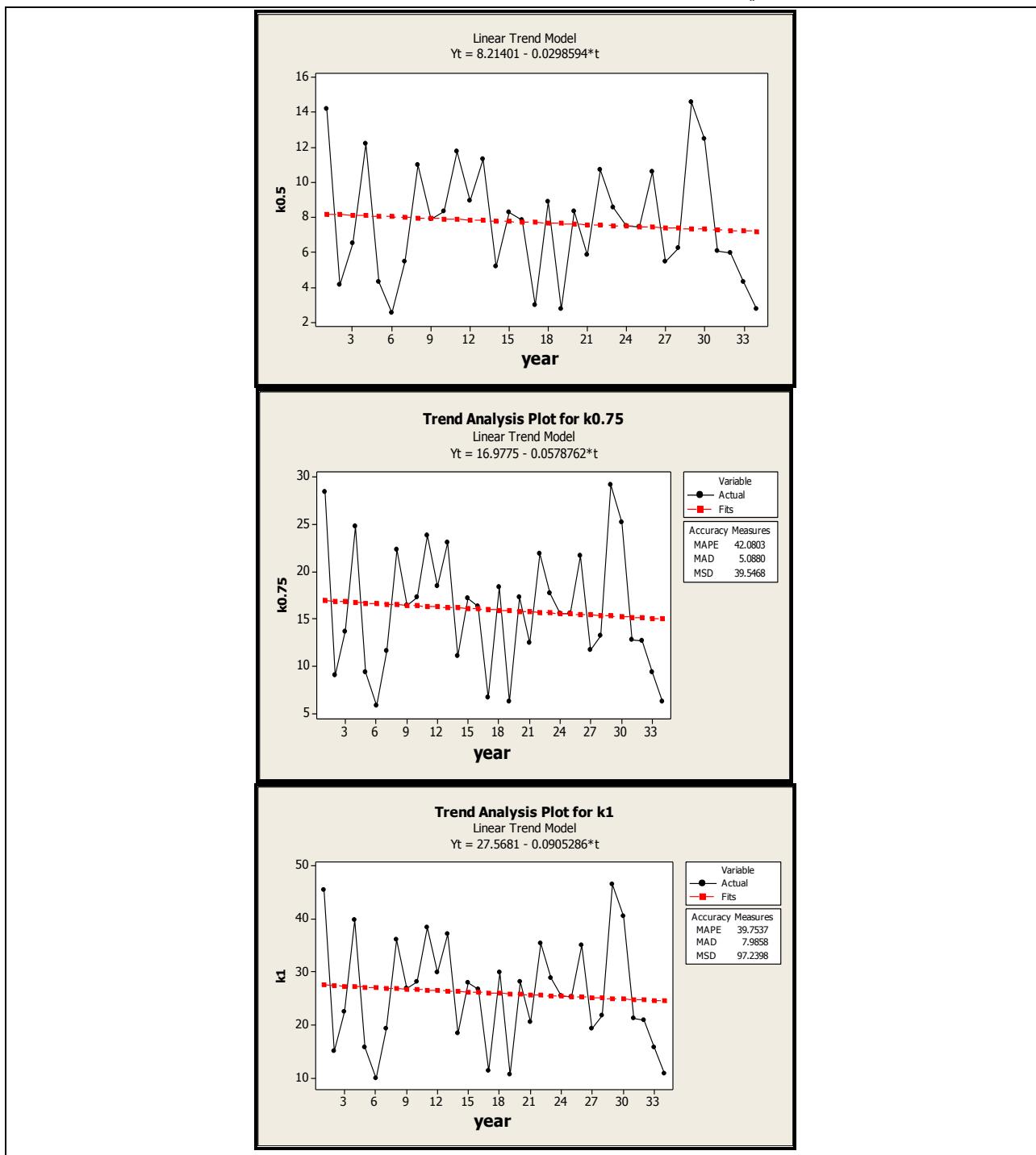
شكل 3: تأثير معامل الخشونة في متوسط مفقودات التربة في منطقتى الجادriaة والسماوة لفترتي الدراسة

خط الاتجاه العام خلال سنوات الدراسة. ويبدو من الشكل ان السنة السادسة (1985) تمثل اعلى انخفاض عن الاتجاه العام بينما تمثل السنة التاسعة والعشرين (2008) اعلى

يبين (شكل 4) ان الاتجاه العام لمفقودات التربة لمنطقة الجادriaة يشير الى الانخفاض ، ويلاحظ من الشكل حالة التذبذب في مفقودات التربة ما بين ارتفاع وانخفاض عن

الظروف الرطبة من زيادة معدل الامطار وانخفاض التبخر
ومرتفعاً في الثانية بسبب سيادة ظروف الجفاف.

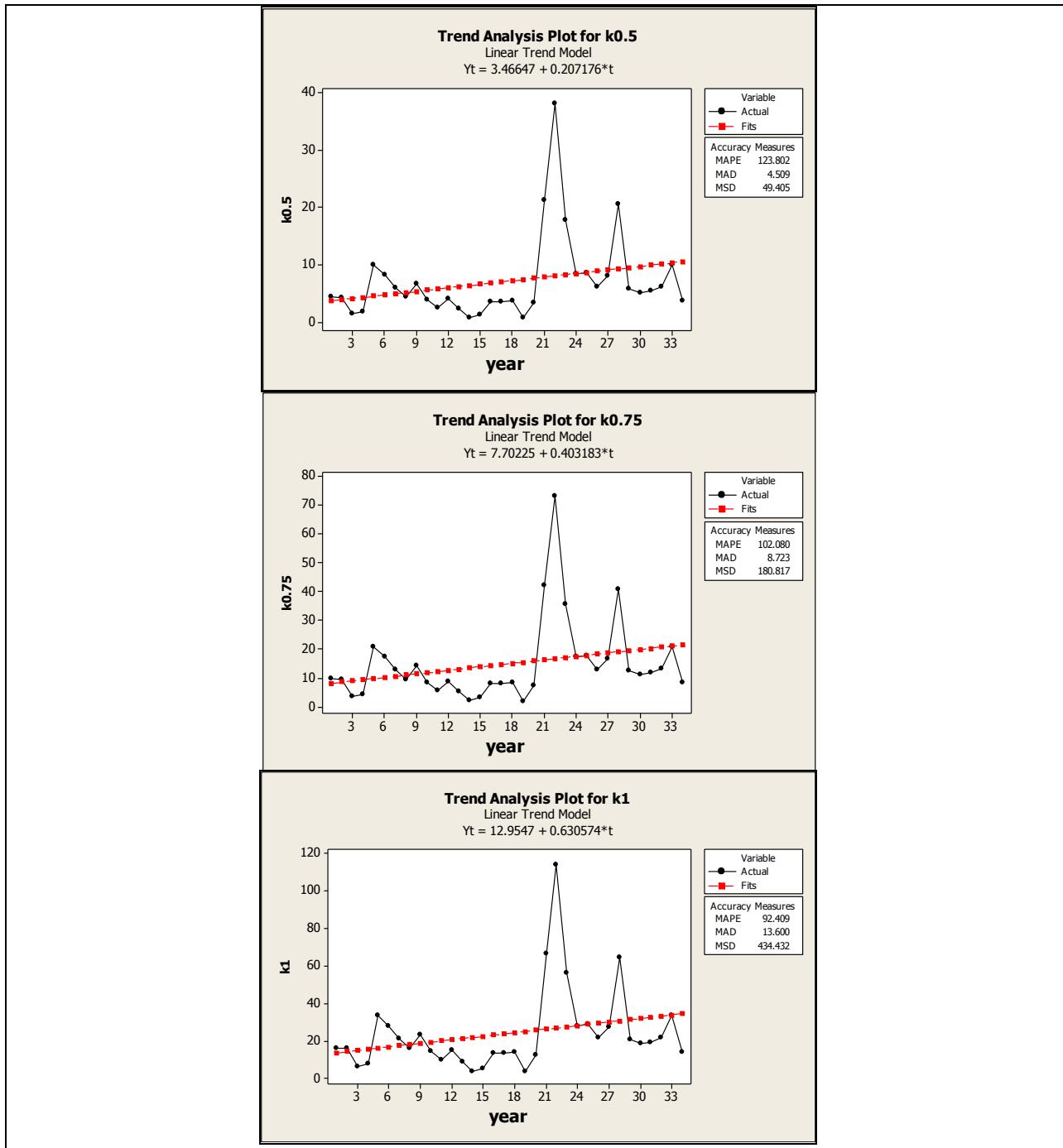
ارتفاع عن الاتجاه وسبب ذلك هو قيمة عامل المناخ (C)
في المعادلة العامة لمفقودات التربة وهو يعكس قدرة الريح
على التعرية، إذ كان منخفضاً في الاولى بسبب تحسن



شكل 4: الاتجاه العام لمفقودات التربة لترية منطقة الجادرية للتربة المتنية وشبة المتنية وغير المتنية لفترة الدراسة (2013-1980)

على انخفاض عن الاتجاه العام بينما تمثل السنة الثانية والعشرين (2001) على ارتفاع عن الاتجاه وسبب ذلك هو قيمة عامل المناخ (C) ايضاً كما بينا افأ.

يظهر من (شكل 5) ان الاتجاه العام لمفقودات التربة لمنطقة السماوة يشير الى الارتفاع ، ويلاحظ من الشكل حالة التنبئ، إذ يبدو ان السنة التاسعة عشر (1998) تمثل



شكل 5: الاتجاه العام لمفقودات التربة لمنطقة السماوة لفترة الدراسة 1980-2013

حالة التنبؤ بمفقودات التربة في السنين القادمة

تم استخراج معدلات الاتجاه العام للمواقع بحالاتها المختلفة كما موضحة في جدول (3) يمكن استعمالها في

جدول(3) : معدلات الاتجاه العام لمناطق الدراسة بمعامل خشونة مختلفة ولثلاث مكررات

معدلات الاتجاه العام لمفقودات التربة

عامل خشونة السطح (k)

المنطقة المكرر	الجادرية
1	0.75
$Y_t = 27.56 - 0.09t$	$Y_t = 16.97 - 0.057t$
$Y_t = 16.37 - 0.055t$	$Y_t = 9.82 - 0.035t$
$Y_t = 13.01 - 0.045t$	$Y_t = 7.69 - 0.028t$
$Y_t = 0.45 + 0.048t$	$Y_t = 0.135 + 0.021t$
$Y_t = 9.70 + 0.49t$	$Y_t = 5.66 + 0.311t$
$Y_t = 12.9 + 0.63t$	$Y_t = 7.70 + 0.40t$
1	0.5
$Y_t = 8.21 - 0.029t$	
$Y_t = 4.49 - 0.017t$	2
$Y_t = 3.40 - 0.013t$	3
$Y_t = 0.00085 + 0.0012t$	1
$Y_t = 2.44 + 0.156t$	2
$Y_t = 3.46 + 0.20t$	3

الظروف المناخية للوصول الى نتائج عامة لمفقودات التربة بالتعريبة الريحية.

2- التوجيه بالعمل على صيانة التربة من خطر التعريبة من خلال زراعة التربة بالغطاء النباتي وتغطية التربة بانواع الاغطية وعمل المتون للحد من قدرة الريح على التعريبة وبالتالي خفض مفقودات التربة.

المصادر:

- 1- الطيف. نبيل ابراهيم. 1991. صيانة التربة و المياه . وزارة التعليم العالي و البحث العلمي. جامعة بغداد.
- 2- زاخار . دى . 1982 . تعريبة التربة . ترجمة : نبيل ابراهيم الطيف . حسونى جدوع . وزارة التعليم العالي و البحث العلمي . جامعة بغداد.
- 3- الهيئة الحكومية الدولية المعنية بتغير المناخ ، 2015 ، تغير المناخ 2014 التقرير التجميعي ، الهيئة الحكومية الدولية المعنية بتغير المناخ (IPCC) .
- 4- كونكه. هيلموت . وانسون بيرتراند. 1985. صيانة التربة ، ترجمة: ليث خليل اسماعيل. وزارة التعليم العالي و البحث العلمي . جامعة الموصل.
- 5- Jackson ML, 1958, Soil chemical analysis. Prentice-Hall, Inc. Englewood Cliffs, New Jersey, pp. 59-67.

الاستنتاجات والتوصيات:

الاستنتاجات:

1- نستنتج من نتائج الدراسة ان متوسط مفقودات التربة السنوية بالتعريبة الريحية في منطقتي الدراسة هو فوق الحد المسموح به عند (زاخار، 1982) إذ انها غالباً ما تتعدي 7.5 ميكاغرام. هكتار⁻¹. سنة⁻¹.

2- ان عمل المتون في التربة يسهم في الحد من مفقودات التربة بالتعريبة الريحية بنسبة تصل الى ثلث مفقودات التربة الغير متينة . وهذا الامر يسهم في الحفاظ على التربة من خطر التعريبة الريحية ويبقى مفقودات التربة عند الحد المسموح بها.

3- ان التغيرات المناخية في حالة تذبذب وليس باتجاه واحد لجميع المناطق مما اثر على الاتجاه العام لمفقودات التربة فنراه باتجاه الارتفاع في منطقة ونراه باتجاه الانخفاض في منطقة اخرى.

التوصيات:

1- العمل على اجراء دراسات تشمل مناطق اخرى من العراق ومواصفات وظروف مختلفة للتربة من ناحية النسجة، الملحة، الغطاء النباتي،

- 12- Blanco, H., & Lal, R. (2008). Principles of soil conservation and management (Vol. 167169). New York: Springer.
- 13- Schwab GO, Fangmeier DD, Elliot WJ et al. (1993) Soil and water conservation engineering, 4th edn. Wiley, New York.
- 14- FAO. 1979. Report on the agro-ecological zones project, Vol. 2. Results from South West Asia. World Soils Resources Rept. 48/2, FAO, Rome.
- 15- Pereira, A.R., Nova, N.A.V., Pereira, A.S. and Barbieri, V., 1995. A model for the class A pan coefficient. Agricultural and Forest Meteorology, 76(2), pp.75-82.
- 16- Williams JR, Jones CA, Dyke PT (1984) A modeling approach to determining the relationship between erosion and soil productivity. Trans ASAE 27:129–144.
- 17- Lyles, L., and B.E. Allison. 1980. Range grasses and their small grain equivalents for wind erosion control. J. Range Manage. 33: 143-146.
- 18- Chepil, W. S., & Woodruff, N. P. (1959). Estimations of wind erodibility of farm fields (No. 21-40). Agricultural Research Service, US Department of Agriculture.
- 19- Chepil, W. S. (1950). Properties of soil which influence wind erosion: I. The
- 6- Pereira, A. R., Nilson A., Villa N., Anderson, S. P., and Valter, B., 1995, "A Model for the Class A Pan Coefficient" Agricultural and Forest Meteorology, Amsterdam, V.76,P.75-82.
- 7- Skidmore, E.L. 1983, Wind erosion calculator: Revision of residue table journal of Soil and Water conservation 38:110-112.
- 8- Hayes, W.A. 1972, Designing wind erosion control system in the Midwest region RTSC-Technical Note, Agronomy LI.q Soil conservation Service. U.S. Department of Agriculture, Washington, D. C.
- 9- Woodruff, N. P. and F. H. Siddaway, 1965, "A Wind Erosion Equation," Soil Science Society of America Proceedings 29:602-8.
- 10- Hays, W., 1972: Dsigning wind erosion control system in the Midwest region. RT SCS-Agron Tech. Note LI-9. USDA Soil Conserv. Serv., Lincoln, Neber.
- 11- Azooz, A. A., & Talal, S. K. (2015). Evidence of climate change in Iraq. Journal of Environment Protection and Sustainable Development, 1(2), 66-73.

governing principle of surface roughness. *Soil Science*, 69(2), 149-162.

- 20- Van Pelt, R. S., & Zobeck, T. M. (2004). Validation of the Wind Erosion Equation (WEQ) for discrete periods. *Environmental Modelling & Software*, 19(2), 199-203.
- 21- National Agronomy Manual. (2002). 190-V. 3rd ed., Part 502, Wind erosion. USDA, NRCS