– A graphic cultural crops ens. Data, ι

ubl. nr. M-29,

k der

R.N. Colwell, , Virginia. hing vegetation n. Sens. 43:

ring, 1973. RTS. Earth ter,

ell & J.C. etrogradation ype III Final

al systems.

Robinson, ion, Purdue

reflectance of a

h application ens. Envir. 16:

p geometry on reflectance Objects,

erbermann & n ERTS-1 Sect. A, blz.

10 De radarreflectie van gewassen

'/ Y

G.P. de Loor

10.1 Inleiding; definities

De radardoorsnede σ (in m²) van een voorwerp wordt gedefiniëerd m.b.v. de zgn. radarvergelijking (zie paragraaf 8.2; Ulaby et al., 1982). Omdat de bestraling door een radar coherent is en de gebruikte golflengtes vergelijkbaar zijn met de afmetingen van het waargenomen voorwerp, kan deze radardoorsnede sterk afwijken van de geometrische afmetingen en de vorm van het voorwerp zoals wij die met het oog waarnemen. Alleen voor een betrekkelijk beperkt aantal vormen kan de radardoorsnede exact worden berekend. Voorbeelden zijn de bol en de hoekreflector. Deze beiden worden dan ook veel gebruikt als referentie bij calibratie-metingen (ijking).

Bij het waarnemen van land- en zee-oppervlakken krijgen we te maken met *samengestelde objecten*, die bovendien groter zijn dan de antennebundel (zgn. gedistribueerde doelen). In tegenstelling tot het meten van geïsoleerde objecten moet nu de radardoorsnede gedefiniëerd worden als radardoorsnede per eenheid van oppervlakte (1 m²; dus als een reflectiecoëfficiënt) om onafhankelijk te worden van de grootte van het belichte gebied (zie ook paragraaf 8.3).

We definiëren nu de *differentiële radardoorsnede* ('differential scattering coefficient', Ulaby et al., 1982) als

$\sigma^0 = \sigma/A_k \tag{10.1}$

waarbij σ wordt gedefiniëerd door de radarvergelijking (formule 8.8) en A_k het door de radar belichte oppervlak van de aarde voorstelt (= de oppervlakte van de resolutiecel).

Naast de differentiële radardoorsnede is een tweede maat voor de echosterkte in gebruik, namelijk de *verstrooiingscoëfficiënt* γ . Deze γ is de radardoorsnede per eenheid van in de zendrichting geprojecteerd oppervlak.

 $\gamma = \sigma A_i$ waarin $A_i = A_k \sin \theta_a$

De relatie tussen σ° en γ wordt dan gegeven door:

$$\sigma^{o} = \gamma \sin \theta_{a}$$
 of $\sigma^{o} = \gamma \cos \theta_{i}$

met θ_g : de hoek t.o.v. de horizon (scheerhoek) en θ_i : de invalshoek (t.o.v. de verticaal) (figuur 10-2). Alhoewel beide maten voor de echosterkte in de literatuur veelvuldig voorkomen is γ te prefereren daar het een constante functie van de hoek t.o.v. de horizontaal (scheerhoek) is voor zeer ruwe oppervlakken.



Willen we σ° (of γ) meten dan moet rekening worden gehouden met het feit dat de belichting coherent is (zie figuur 10-1). Bij veel objecten, waaronder vegetaties, hebben we te maken met eerder genoemde gedistribueerde doelen: samengestelde reflectors (stengels en bladeren) die bewegen in de wind. De totale echo ('backscatter', verstrooiing of in het algemeen reflectie) binnen een resolutiecel komt dan van steeds wisselende combinaties van reflectoren en met wisselende sterktes (vectoriële sommatie) zoals figuur 10-1 aangeeft. Dit veroorzaakt het bekende 'spikkelige' karakter van veel radarbeelden ('speckle'). Om de radar-verstrooiing σ° (of γ) nauwkeurig te bepalen moet hiermede rekening worden gehouden en zal steeds gemiddeld moeten worden over voldoende onafhankelijke waarnemingen, bijv. door langer waar te nemen (figuur 10-1b) of over een groter oppervlak (door de meetapparatuur te verplaatsen).

10.2 De radarreflectie

10.2.1 Hoekafhankelijkheid

10-1 Coherente bestraling zorgt voor

bij samengestelde

reflectoren.

variatie in radarreflectie

Cosgriff et al. (1960) gebruikten ook de radarreflectie (beter: verstrooiingscoëfficiënt) γ , omdat deze grootheid redelijk constant bleef als functie van de *invalshoek* in veel van hun metingen aan natuurlijke oppervlakken. Dit zogenaamde 'Lamberts' gedrag geldt echter lang niet overal. Als functie van de invalshoek kan de radar-verstrooiing worden

164

en met het

afhankelijkheid vai radardoorsnede oʻ vijf kale velden mi verschillende ruw bij 4,25 GHz, horiz polarisatie (bron: Ulaby & Bare, Het vochtgehalte de bovenste 1 cm bodem.

(10,2)

(10.2)

invalshoek voor de prefereren daar al (scheerhoek)



ouden met het objecten, noemde en bladeren) strooiing of in an steeds sterktes orzaakt het kle'). Om de iiermede n worden over r waar te le

er: constant bleef natuurlijke hte<mark>r</mark> lang niet oiing worden



10-2 Afhankelijkheid

de invalshoek. I:

deel; III: totaal.

10-3 Hoek-

polarisatie

bodem.

afhankelijkheid van de

radardoorsnede of voor

verschillende ruwheden

bij 4,25 GHz, horizontale

(bron: Ulaby & Bare, 1978).

Het vochtgehalte betreft

vijf kale velden met

beschreven als bestaande uit twee componenten: een speculair en een diffuus deel (zie figuur 10-2). Het speculaire deel is belangrijk bij loodrecht inzien, terwijl het diffuse deel belangrijk is voor de overige hoeken. Hoe 'ruwer' een oppervlak wordt, hoe belangrijker het diffuse deel wordt, terwijl voor vlakke oppervlakken het speculaire deel overheerst. Voor een groep oppervlakken met verschillende ruwheid zal er ergens een 'cross-over point' zijn, zoals figuur 10-3 fraai demonstreert.





'Ruuvheid' is frequentie afhankelijk. Een oppervlak kan als 'vlak' worden gedefiniëerd als de variaties er in onder $\frac{1}{4} \lambda$ blijven. Dit kan bijv. betekenen dat een oppervlak dat in de X-band ($\lambda = 3$ cm) 'ruw' is in de L-band ($\lambda = 25$ cm) als 'vlak' gezien wordt. Figuur 10-4 geeft hiervan mede een voorbeeld.

Naast de hier beschreven hoekafhankelijkheid (figuur 10-2) kan ook de onder een gewas liggende grond een rol in de totale radarreflectie spelen. Met name bij een lagere bedekkingsgraad en steilere invalshoeken (grote θ_{g} , kleine θ_{i}) zal dit het geval zijn. Hier komen we later op terug.



80

10-4 Voorbeeld van een meting van y als functie van de scheerhoek θ_{o} . Data ROVE-team, 3 juni 1980, horizontale polarisatie.

10.2.2 Afhankelijkheid van de polarisatie

De radarreflectie van sommige vegetatietypes is afhankelijk van de polarisatie. Dit geldt in het bijzonder voor de granen en voor gras (zie figuur 10-5).

10.2.3 Seizoensafhankelijkheid

In figuur 10-6 wordt een voorbeeld gegeven van de

seizoensafhankelijkheid van de radarreflectie van een aantal gewassen, zoals gemeten door het ROVE-team* bij 10 GHz en $0_{\mu} = 30^{\circ}$. Tot begin juni was de bedekking laag, dus de reflectie van de bodem speelde de belangrijkste rol. Na die datum ontstonden er verschillen tussen de verschillende vegetatietypen. De piek in γ op 7 mei is toe te schrijven aan regenval vlak voor de meting (hoge grondvochtigheid). Zulke pieken worden verderop in het seizoen uitgedempt door het vegetatiedek, maar blijven natuurlijk zichtbaar in de metingen aan kale grond. Zoals we uit figuur 10-6 kunnen zien was de totale variatie in γ maar klein, in de orde van een 10 à 15 dB, en binnen dat bereik moet dus tussen gewassen of binnen gewassen (bijv. in het geval van ziekte of stress) door de radar kunnen worden gediscrimineerd.

* ROVE staat voor 'radaronderzoek vegetatie'. In deze werkgroep werken onderzoekers van diverse Nederlandse instellingen samen.

10-5 Voorbeelde data-series gemer door het ROVE-te horizontale (HH), verticale (VV) en ' (HV) polarisatie, 1a: 14 augustus 19 b: juni 1981.



k van de oor gras (zie

al gewassen, 30°. Tot begin speelde de ussen de e schrijven aan lke pieken atiedek, maar . Zoals we uit ein, in de orde gewassen of or de radar

horizontale (HH),

b: juni 1981.

o werken



Vele tijdseries aan metingen staan ons thans ter beschikking door het werk van het Nederlandse ROVE-team. Analyse van deze curves toonde aan dat de vorm van deze curves typisch is voor een bepaald gewas. Groeistadia kunnen in zo'n curve worden aangegeven (zie figuur 10-7). Dit algemene gedrag kan van jaar tot jaar wat variëren, afhankelijk van

167

学习的





juni

mei

10-7 De temporele radarsignatuur voor erwten, VV-polarisatie, $\theta_{q} = 20^{\circ}$, 10 GHz.

> de van jaar tot jaar wat wisselende meteorologische omstandigheden (figuur 10-8). Dit heeft vooral invloed op de lengte van de curve, terwijl de vorm over het algemeen gelijk blijft. Zo kan voor elk gewas een algemene vorm worden gegeven voor deze *temporele signatuur*, zoals figuur 10-9 aangeeft. Vergelijken we deze curves met die gemeten in het

juli

aug

tiid



10-9 Algemene vc van de temporele radarsignatuur voor gewassen. S: suikerbieten; P: aardappelen; W: ta O: haver. a: bloei; b: pluimer komen; c: begin afsterven bladeren, begin van legering. 10 GHz, $\theta_g = 50^\circ$, verticale polarisatie

10-10 Temporele signatuur voor drie gewassen in Kansa (USA). 17 GHz, θ_g = verticale polarisatie (bron: Ulaby & Bare, ' Opm.: as voor σ° is lineair en niet in dB

1

1

1

10.2.4 Frequentieafhankelijkh

10-8 De variatie in temporele radarsignatuur voor erwten t.g.v. wisselende meteorologische omstandigheden. W-polarisatie, $\theta_g = 20^\circ$, 10 GHz.





de hoek afnemen (de diffuse component wordt het belangrijkst). De invloed van de bodem zal ook veranderen met de frequentie. De dichtheid van de vegetatie neemt dan toe (de weglengte in golflengtes gemeten neemt toe met de frequentie). In figuur 10-11 wordt een voorbeeld gegeven van metingen gedaan bij de Universiteit van Kansas (Ulaby & Bare, 1978).

169

nndigheden curve, terwijl ewas een *ttuur*, zoals emeten in het

and a what will be a set of the set of the



10-11 Frequentieafhankelijkheid van de radardoorsnede voor een combinatie van gewassen, HHpolarisatie (bron: Ulaby & Bare, 1978).

10.3 Modellen

Er zijn ook *modellen* ontwikkeld om de radarreflectie te koppelen aan gewas- en bodemparameters. Wij zullen hier kort het semi-empirische model bespreken dat ontwikkeld is door Attema & Ulaby (1978), het zgn. *CLOUD-model*. Hierin wordt een gewas opgevat als een wolk van kleine waterdruppeltjes. De radarreflectie kan nu beschreven worden als te bestaan uit twee componenten: één t.g.v. de verstrooiing aan de waterdruppeltjes en één t.g.v. de reflectie aan de bodem onder het gewas. Figuur 10-12 schetst de geometrie. Om het model eenvoudig te



10-12 Geometrie van het CLOUD-model (bron: Hoekman, 1981).

> houden worden de volgende vooronderstellingen gemaakt: (a) alle druppeltjes zijn gelijk en uniform verdeeld, (b) alleen enkelvoudige verstrooiing wordt meegenomen in de berekening, (c) de belangrijkste variabelen zijn de hoogte van de wolk (h = hoogte van het gewas) en haar dichtheid W, die geacht wordt gelijk te zijn aan de waterinhoud van het gewas in kg/m³. Met η de doorsnede per volume-eenheid (m²/ m³), α de verzwakking per meter en N het aantal druppeltjes per m³, krijgen we: $\eta = N\sigma$ (m⁻¹) en $\alpha = NQ$ (m⁻¹), waarbij σ de radardoorsnede en Q de 'verzwakkings-doorsnede' zijn van één druppeltje. Met deze definitie kan de radarreflectie door de wolk zelf worden berekend door sommatie:



$$\gamma_{\text{veg}} = \frac{P_o}{P_z} \int_{0}^{h/\sin\theta_v} N \sigma \exp\left(-2\alpha z\right) dz$$
(10.3)

waarbij P_z de hoeveelheid invallend (toegevoerd) vermogen en P_o de hoeveelheid gereflecteerd (ontvangen) vermogen is. Zo vinden we:

$$\gamma_{\text{veg}} = N\sigma/2\alpha \cdot (1 - \exp\left(-2\alpha h/\sin\theta_g\right))$$

= $\sigma/2Q \cdot (1 - \exp\left(-2\alpha h/\sin\theta_g\right))$ (10.4)

Hierbij moet de bijdrage van de bodem nog worden opgeteld om tot de totale radarreflectie te komen. Uit metingen, onder meer door het ROVE-team, is gebleken dat de verstrooiing van een kale bodem kan worden benaderd met:

$$\gamma_{\text{bodem}} = G(\theta) \cdot \exp\left(Km_{\text{s}}\right) \tag{10.5}$$

waarbij $G(\theta)$ de functionele relatie geeft tussen de reflectie en de invalshoek voor een droge bodem en exp(Km,) geeft de invloed van het bodemvocht. K ligt tussen 0,5 en 0,7 afhankelijk van de bodem en m, is het volumetrisch vochtgehalte van de bodem. De reflectie van de bodem wordt verzwakt door het bovenliggend vegetatiedek, zodat we tenslotte vinden:

$$y = (\sigma/2Q) \cdot [1 - \exp(-DWh/\sin\theta_g)] + G(\theta) \cdot \exp(Km_s) \cdot \exp(-DWh/\sin\theta_g)$$
(10.6)

Deze formule kunnen we ook schrijven als:

$$\gamma = C \cdot (1 - \tau) + \gamma_{\text{bodem}} \cdot \tau \tag{10.7}$$

met t de 'doorlatendheid' van het vegetatiedek.

Bovenstaande formule bevat naast de grootheden W, h en m, die in het veld gemeten kunnen worden, de constantes: C, de radarreflectie van de vegetatie alleen en D, de tweeweg-verzwakking (demping) van de radargolf door het vegetatiedek. M.b.v. een rekenmethode, ontwikkeld door Hoekman (1981), was het mogelijk G(θ), C en D te bepalen voor een aantal gewassen uit de vele metingen van het ROVE-team. Figuur 10-13 geeft een voorbeeld hoe dan de verschillende componenten van de radarreflectie zichtbaar kunnen worden gemaakt en hoe zij door het seizoen variëren.

Met dit model zijn studies verricht om na te gaan in hoeverre bodemeigenschappen gemeten kunnen worden door een vegetatiedek heen (bodemvocht) en wat daarvoor de optimale radarfrequentie(s) en invalshoek zijn. Door parametrisatie van het model is ook bekeken welke frequenties en hoeken optimaal zijn om inlichtingen te verkrijgen over het vegetatiedek zelf.

2006 a 1 3 3 7 7 7

171

koppelen aan ni-empirische by (1978), het Is een wolk van even worden als ing aan de onder het I eenvoudig te

kt: (a) alle kelvoudige belangrijkste net gewas) en waterinhoud e-eenheid (m²/ eltjes per m³, le van één de wolk zelf



10-13 Gemeten data (kruisjes) vergeleken met het CLOUD-model (bron: Hoekman, 1981). Opmerking: de as voor γ is hier lineair en dus niet in dB.

10.4 Enkele opmerkingen over beeldanalyse en classificatie

In de inleiding (en figuur 10-1) zagen we dat de nauwkeurigheid van een registratie (of meting) van $\sigma^{\circ}(\gamma)$ afhangt van het aantal onafhankelijke waarnemingen n dat in één pixel ('picture element') kan worden gedaan (het 'spikkelig' karakter van radarbeelden). Aan de andere kant zagen we ook dat de onderlinge verschillen in de radarreflectie γ (σ°) tussen gewassen maar klein zijn (figuur 10-6). Bij de bewerking van radarbeelden, bijv. voor classificatie, zal hiermee rekening moeten worden gehouden. Een pixelgewijze aanpak (zoals bij Landsat en SPOT gebruikt wordt) wordt bij radarbeelden dan meestal onmogelijk door deze 'spikkel'. Bij SEASAT bijv. is n = 4 (variatie in γ : $\pm 2,5$ dB) en zelfs voor de Nederlandse digitale SLAR waarvoor n = 30 wordt de variatie nog bijna ± 1 dB. In het ROVE-team heeft men daar het volgende op gevonden. Door een split-and-merge algoritme (zie paragraaf 14.5) worden eerst de veldgrenzen in een landbouwgebied bepaald. Vervolgens wordt de gemiddelde radarreflectie per veld bepaald en met deze waarden wordt het classificatie-algoritme ingegaan. Succespercentages tot 90% blijken dan mogelijk. Er zit nog een ander aspect aan de 'spikkel'. Eén van de sleutels voor het analyseren van beelden is 'textuur'. Oppervlakkig gezien lijkt de 'spikkel' wel wat op textuur, maar is dat dus principieel niet. De invloed van de 'spikkel' valt te berekenen. Pas nadat dat gebeurd is zal men kunnen uitmaken of men werkelijk met textuur te maken heeft in een

10.5 Literatuur

beeld (Churchill & Wright, 1984).

1 Attema, E.P.W. & F.T. Ulaby, 1978. Vegetation modelled as a water cloud. Radio Science 13: 357-364.

2 Churchill, P. & A. Wright, 1984. Human and automatic interpretation of radar images of land cover. In: Proc. EARSeL

Workshop 'Microwave Remote Sensing Applied to Vegetation', Amsterdam 10 – 12 Dec. 1984; ESA publication SP-227, Jan. 1985, blz. 131-140.

3 Cosgriff, R.L. et al., 1960. Terrain scattering properties for sensor system design. Terrain Handbook II, Rapport Ohio State University, Publicatie 181.

4 Hoekman, D.H., 1981. Modelvorming radarbackscatter voor gewassen. Afstudeerscriptie, TH Delft, Nr. 05-1-533-AV-90 '81, 109 blz.
5 De Loor, G.P. et al., 1982. The Dutch ROVE Program. IEEE Trans. Geosci. and RS, vol. GE-20, No. 1, blz. 3-10.

6 Ulaby, F.T., R.K. Moore & A. Fung, 1982. Microwave Remote Sensing. Addison-Wesley Publ. Comp., Reading, Mass., 3 delen.
7 Ulaby, F.T. & J.E. Bare, 1978. Look direction modulation function of the radar backscattering coefficient of agricultural fields. Rapport Kansas University. RSL 360-3, Dec.

า

urigheid van een onafhankelijke worden gedaan ere kant zagen γ (σ°) tussen van ng moeten indsat en SPOT nogelijk door = 2,5 dB) en zelfs ordt de variatie t volgende op graaf 14.5) aald. bepaald en met Succes-

sleutels voor het lijkt de niet. De invloed l is zal men 1 heeft in een

lelled as a water

atic ARSeL



H.J. Buiten, J.G.P.W. Clevers (red.)

Remote Sensing, theorie en toepassingen van landobservatie



South Streety - 51.00