

1980

SALDANHA BAY ZANDDAM

the second

A.J. Vrijhof

And and

in li-

454 A

Technische Hogeschool Delft Afdeling der Civiele Techniek Vakgroep Kustwaterbouwkunde

and the second second

SALDANHA BAY ZANDDAM

A.J.Vrijhof

. - - دور ا

Begeleider: ir.R.Reinalda

Technische Hogeschool Delft Afdeling der Civiele Techniek Vakgroep Kustwaterbouwkunde

INHOUD

and in the second		
INLE	IDING	3
1.	SITUATIE	4
2.	ONTWERPPROCEDURE	6
3.	HET D-PROFIEL	15
4.	RANDVOORWAARDEN KUSTLIJNBEREKENING	20
5.	KRACHTEN AANWEZIG IN HET KUSTGEBIED	22
6.	BEREKENING ORIENTATIE KUSTLIJN	31
7.	BEREKENING LANGSSTROOMSNELHEDEN	 41
8.	ZANDTRANSPORTEN	50
9.	ONTWIKKELING ZANDDAM 1976 - heden	56

Erkentelijkheid		59
Literatuur		60
Bijlagen		62

blz.

INLEIDING

In de baai van Saldanha (Zuid-Afrika) is een golfbreker van zand gebouwd. Deze golfbreker heeft tot doel de ertsoverslaginstallaties te beschermen tegen golfaanvallen. Deze golfbreker is zodanig georiënteerd dat geen langstransport optreedt, waarbij men is uitgegaan van een oriëntatie parallel aan de golfkammen zoals deze de kust naderen. Ten gevolge van refractie en diffractie is echter langs de golfbreker een golfhoogtevariatie aanwezig. Dit heeft tot resultaat dat langs de kust een wave setup-variatie aanwezig is, wat resulteert in een verhangkracht die een langsstroom kan aandrijven.

In het verslag is een evenwichtskustlijn berekend, waarbij rekening is gehouden met deze golfhoogtevariatie.

Niet alleen in langsrichting maar ook loodrecht op de kustlijn moet de kust in evenwicht zijn. Bij de berekening is gedeeltelijk uitgegaan van het D-profiel zoals dat is aangegeven door Swart. Met behulp van modelgegevens zijn nu langs de 6-meterlijn de golfparameters bepaald. Deze parameters zijn de randvoorwaarden voor de berekening van de nieuwe kustlijn. De aandrijvende krachten binnen de brekerzone zijn geintegreerd over het gehele brekersgebied, waarna uit een krachtenbalans de oriëntatie van de kustlijn volgt.

Uit de krachtverdeling over de brekerzone blijkt dat de kracht ontstaan ten gevolge van scheefinvallende golven nabij het brekergebied groter is dan de verhangkrachten, terwijl dicht onder de kust de verhangkrachten overheersen. Dit heeft tot gevolg dat binnen de brekerzone twee tegengestelde stromen kunnen bestaan.

Tevens is voor het brekergebied een zandbalansberekening uitgevoerd, waaruit volgt dat de langsstroomsnelheden in de tijd afnemen. Een snelheidsverdeling voor de langsstroom die ontwikkeld is door Komar geeft met de berekende kustlijnoriëntatie dat $v_{langsstroom} = 0$.

Ten slotte is de berekende kustlijn vergeleken met de huidige ontwikkeling van de zanddam, dit aan de hand van profielmetingen van de dam.

1. SITUATIE

Voor de uitvoer van erts uit Zuid-Afrika is in Saldanha Bay, gelegen aan de Atlantische Oceaan op <u>+</u> 150 km ten noorden van Kaapstad, een ertsterminal gebouwd. Deze terminal bestaat uit een lange dam met een grote opslagplaats voor erts en een steiger vanwaar het erts in bulkcarriers (tot 250.000 DWT) geladen wordt (zie figuur 1.1). Een golfbreker tussen Marcus Island en Hoedjies Point moet ervoor zorgen dat deze terminal en de schepen die er gemeerd liggen, beschermd worden tegen golfaanvallen.

Van zowel een stenen golfbreker als van een golfbreker van zand heeft een ingenieursbureau een ontwerp gemaakt. Gekozen is voor een zanddam (1).

.



SALDANHA BAY

- 5 -

2. ONTWERPPROCEDURE

Voorafgaande aan het ontwerp is een uitgebreid meetprogramma uitgevoerd in Saldanha Bay. Over een periode van twee jaar zijn op diverse plaatsen de golf- en windparameters bepaald (2). Tevens is in het Waterloopkundig Laboratorium te Stellenbosch een model van het betreffende gebied gebouwd en zijn de effecten van de golfbreker op de terminal en omgeving onderzocht (3).

2.1 Het golfklimaat

Resultaten van de golfmetingen in diep water tijdens de meetperiode zijn te zien in de bijlagen 1 t/m 3. Achtereenvolgens is de cumulatieve verdeling gegeven van de golfhoogte, de golfperiode en de golfrichting, terwijl in tabel I en II de seizoenverdeling van de golfhoogte en de golfperiode is gegeven (bijlage 4).

Bovendien is een refractieberekening uitgevoerd waarvan de resulaten zijn gegeven in bijlage 5A t/m D voor T = 14 seconden en de overheersende golfrichtingen SSW en SW. In deze figuren zijn ook de punten aangegeven waar de golfparameters gemeten zijn.

Voor station 2 blijkt dat de verhouding van optredende golfhoogte tot diepzeegolfhoogte $(\frac{H}{H_0})$ ongeveer 0.7 à 0.8 is.

In bijlage 6 is een frequentiekromme gegeven voor de golfhoogte nabij station 2.

2.2 Getijinformatie

Van het getij zijn de volgende gegevens beschikbaar:

H.H.W.S.	:	1.46 m	L.L.W.S.	:	0.03	m
M.H.W.N.	:	1.03 m	M.L.W.N.	:	0.45	m

De stroomsnelheid ten gevolge van de eb en vloedbeweging in North Channel gelegen tussen Hoedjies Point en Marcus Island is tijdens ebtij \pm 0.10 m/sec en tijdens vloed + 0.15 m/sec (1).

2.3 Windgegevens

De lokaal door wind opgewekte golven zijn alleen van belang voor de oostelijke zijde van de zanddam. In bijlage 7 is het resultaat te zien van windmetingen verricht op Elands Point (zie figuur 1).

7

2.4 Schaalmodel

In een schaalmodel met vaste bodem in het Waterloopkundig Laboratorium te Stellenbosch is onderzoek gedaan aan de voorgestelde golfbreker en het effect hiervan op het golfklimaat in de omgeving van de ertsterminal. In het model werd tevens een aantal varianten getest van de toenaderingsgeul tot de steiger. De maximaal toelaatbare golfhoogte in het schaduwgebied mocht niet groter zijn dan 0.15 H_0 .

In bijlage 8 is een overzicht gegeven van Saldanha Bay waarin de lay out van de ertsterminal en de modelgrenzen zijn aangegeven (3).

In bijlage 9 en 10 is de golfhoogteverdeling gegeven in het gebied van de voorgestelde golfbreker zoals deze is gemeten in het model. De waarde $\frac{H}{H_0}$ varieert van 0.7 à 0.8 in het midden tot 0.3 à 0.5 aan de rand van North Channel.

In bijlage 11 en 12 zijn de golfkammen getekend voor golven uit SSW- en SW-richting.

De oriëntatie van de golfbreker is bepaald uit het gemiddelde van de golfkammen zoals deze de kust naderen.

2.5 Ontwerp dwarsprofiel

Het evenwichtsprofiel als dat aanwezig is zal een dynamisch karakter hebben, daar de golfparameters niet constant zijn. Het profiel zal zich daarom voortdurend aanpassen aan de heersende golfomstandigheden.

Globaal zal worden aangegeven hoe het dwarsprofiel door de consultant berekend is. Bij het berekenen van het dwarsprofiel is men uitgegaan van het profiel zoals is aangegeven in figuur 2.1 (zie blz. 8). FIGUUR 2.1



Bij de berekening van het dwarsprofiel is van belang de ligging van punt A, dat is het punt waar ten gevolge van de golfbeweging de eerste beweging van het bodemmateriaal optreedt en het punt B waar de eerste brekers ontstaan.

2.5.1 De helling van het inshore profiel is bepaald op empirische gronden, daar indertijd (1971-1972) geen theoretische oplossing voorhanden was. Op grond van vele waarnemingen heeft men de volgende grafiek samengesteld (blz. 9) - (bron: Wiegel, Oceanographical Eng. - C.E.R.C., Shore Protection Manuel - King, Beaches and Coasts). Voor D₅₀ = 300 µm is de meest ongunstige inshore helling bepaald, nl. 1/35.



2.5.2 Het punt B tot waar het inshore profiel met de helling 1:35 wordt toegepast, is berekend voor een golf die 1% van de tijd wordt overschreden:

$$H_{1\%} = 5.15 \text{ m (station 2)}$$

 $T_{1\%} = 16.6 \text{ sec}$

De brekerdiepte welke hiermede berekend kan worden is $d_b = 9.20 \text{ m}$.

2.5.3 Punt A is berekend door de orbitaalsnelheid aan de bodem gelijk te stellen aan de kritieke snelheid waarbij de korrels in beweging komen. Voor de golfparameters is gekozen voor de gemiddelde golfcondities:

 $H = 1.75 \, m \, (station \, 2)$

$$T = 13.4$$
 sec

Deze keuze is gedaan omdat zeewaarts van de brekerzone geen snel optredende, grote zandtransporten zullen plaatsvinden en de bodemconfiguratie daar voornamelijk bepaald wordt door gemiddelde golfcondities. Het resultaat is dat $d_a = 22.50$ m.

- 9 -

2.5.4 In het Technical Memorandum 126 "Equilibrium characteristics of sandbeaches in the offshorezone" van het C.E.R.C. is een uitdrukking gegeven voor het berekenen van de helling van het profiel in het offshoregebied tussen de punten A en B. Eagleson heeft de invloed van de golf op een korreldeeltje bestudeerd, gelegen op de bodem buiten de brekerzone. Voor de evenwichtsbodemhelling werd de volgende uitdrukking gevonden:

$$\sin \alpha = \frac{K}{J} \quad f_1(\frac{h}{\lambda_0})$$

met:

$$\frac{K}{J} = 15.23 \frac{H_0^2}{T\lambda_0 D_{50}^2} (\frac{D_{50}^2}{T})^{0.57}$$

$$f_1(\frac{h}{\lambda_0}) = \frac{\cot gh^2(\frac{2\pi h}{\lambda})}{\sinh^2(\frac{2\pi h}{\lambda} + \frac{2\pi h}{\lambda_0})} (2\pi h)$$

(zie ook figuur 2.2)

waarin:

Indien de waterdiepte en de golfcondities bekend zijn dan is de bodemhelling buiten de brekerzone een functie van de korreldiameter.

Het resultaat is dat voor:

h	=	10	-	15	m	$\sin \alpha =$	1/20
h	=	15	-	20	m	$\sin \alpha =$	1/40
h	=	20	-	25	m	$\sin \alpha =$	1/60



FIGUUR 2.2

Het evenwichtsprofiel ziet er nu als volgt uit:





2.6 Bestaande profielen in Saldanha Bay

In North Bay zijn twee profielen opgemeten (figuur 2.4). Deze profielen zijn gemeten in april 1972 en zijn als "zomerprofielen" aangemerkt (bijlage 13).

Het verloop van de korreldiameter in deze profielen is gegeven in de bijlagen 14 en 15. Blijkbaar wordt het sediment door de golfbeweging "uitgesorteerd" over het profiel. De korreldiameter in het profiel variëert van + 450 µm in de brandingszone tot + 175 µm in de offshorezone.

De golfhoogte in dit gebied is iets lager dan in het gebied van de zanddam. In bijlage 13 is ook het profiel getekend zoals dat is berekend in de vorige paragraaf.

De helling van het profiel, gemeten in North Bay, zeewaarts van brekerbank, komt redelijk overeen met de helling van de ontworpen golfbreker. De helling gemeten in de brekerzone van de profielen in North Bay is 1:18. Deze waarde benadert de waarde 1:12 tot 1:20 welke berekend kan worden met de grafiek op blz.9 met $D_{50} = 400 \ \mu m$ (zie ook de foto's op blz.14, waarop de steilheid van het profiel duidelijk zichtbaar is).



- 13 -



Eastern part of North Bay Beach, looking towards Hoedjies Point



Centre part of North Bay Beach. "Indicating" slope of the Beach.

3, HET D-PROFIEL

3.1

In zijn proefschrift heeft Swart een methode aangegeven voor de berekening van een evenwichtsdwarsprofiel (4). Dit profiel, het D-profiel genoemd, kan berekend worden als functie van de korreldiameter D_{50} en de golfkarakteristieken op diep water. Het dwarstransport speelt zich hoofdzakelijk af binnen de grenzen van het D-profiel. De bovengrens van het D-profiel is gelijk aan het peil van de maximale golfoploop, terwijl de benedengrens wordt bepaald door het begin van beweging van het bodemmateriaal (figuur 3.1).

De bovengrens h_0 wordt berekend met:

$$\frac{h_0}{D_{50}} = 7644 - 7706 \exp(-0.000143 \frac{H_0^{0.488} T^{0.93}}{D_{50}^{0.786}})$$
(2.1)

De benedengrens h_m wordt berekend met:

$$\frac{h}{\lambda_0^m} = 0.0063 \exp\left(\frac{4.347 \ H_0^{0.473}}{T^{0.894} D_{50}^{0.093}}\right)$$
(2.2)

waarin:

= golfhoogte op diep water (m) H т = golfperiode (sec) λ₀ = golflengte op diep water (m) 50% korreldiameter = D₅₀

Ten aanzien van het dwarstransport op een tijdstip t is gesteld dat dit transport evenredig is met het verschil tussen de evenwichtshelling en de momentane helling op het tijdstip t.

Bakker heeft dit beschreven met de volgende uitdrukking:

$$S_{v} = S_{v} (W - (L_{2} - L_{1}))$$

(2.3)

waarin:

sy	=	zandtransport loodrecht op de kust per eenheid van breedte op tijdstip t
sv	=	kustconstante
L ₁ ,L ₂	=	geschematiseerde "onshore"- en offshore"profiellengte
W	=	even wichtslengte op tijdstip t tussen het "onshore"- en "offshore" profiel op tijdstip t $=\infty$

Het continue D-profiel kan berekend worden met:

$$X'_{W_r} = (h_r + Q) + 2.1z^2 - (1.4 + 2Q)z + P(1-2z)(h_r - z)^E + E(z^2 - z)(h_r - z)^{E-1}$$

(2.4)

waarin:

Wr evenwichtslengte t.p.v. de waterlijn (m) (figuur 3.2) = dimensieloze positie van waterlijn t.o.v. de benedengrens (= $\frac{h_m}{\sigma}$) hr = = dimensieloze positie in het D-profiel t.o.v. de benedengrens $(=\frac{Z}{\sigma})$ z = $0.7h_r + 1$ = $3.97 \times 10^7 \times b \times D_{50}^2$ Q Ρ $h_{m} + h_{0}$ 1.36 **±** 10⁴ **±** D₅₀ σ = Е =

Nu is een aantal D-profielen berekend voor:

 $D_{50} = 300 \ \mu m$ $T_0 = 14 \ sec$ $H_0 = 1, 2, 3, 4, 5 \ m \ (bijlage 16)$



............



evenwichtslengte W_r

Uit bijlage 16 blijkt in de eerste plaats dat de lengte van het D-profiel bij toenemende golfhoogte snel groter wordt.

L _{D-}	profiel	=	<u>+</u> 2000	m	н ₀	= 5.00	m	h m	=	12.50	m
L		=	<u>+</u> 1500	m	Н _О	= 4.00	m	hm	=	10.50	m
L	п	=	<u>+</u> 1050	m	Н _О	= 3.00	m	hm	=	8.50	m
L	"	=	<u>+</u> 625	m	н _о	= 2.00	m	h m	=	6.75	m
L		=	+ 260	m	Н _О	= 1.00	m	hm	=	4.60	m

Voorts neemt de helling van het profiel toe in ondiep water naarmate de golfhoogte kleiner wordt.

Voor de twee raaien van North Bay waarvan de profielen zijn opgemeten (par.2.6), zijn tevens de D-profielen berekend (bijlage 13). Deze profielen zijn berekend voor $H_0 = 1.00 \text{ m}, H_0 = 2.00 \text{ m}$ en T = 14 sec.Dit zijn de meest voorkomende golfparameters in de zomer.

Afgezien van de brekerzone is er van enige overeenkomst tussen de D-profielen en de gemeten profielen nauwelijks sprake.

De lengte van het D-profiel zal indien T = 8 sec. wordt gekozen slechts met <u>+</u> 100 meter afnemen, terwijl de benedengrens h_m vrijwel gelijk blijft ten opzichte van S.W.L.

Opgemerkt moet worden dat Swart's theorie voornamelijk gebaseerd is op laboratoriumproeven veelal met een kleine periode.

Bij de bepaling van het evenwichtsprofiel in het gebied van North Bay zullen 3 dimensionale effecten zeker een rol spelen.

Volgens de parameter $\frac{H_0}{\lambda_0 m^2}$, waarin m de taludhelling aangeeft, treden

spillende brekers op in North Bay. Het profiel van North Bay geeft nabij de brekerlijn een brekerbank te zien, wat zou kunnen wijzen op een profiel dat herstellend is van een zware golfaanval. Foto's van het strand (blz.14) geven een steil verloop aan van het strand en laten begroeiing zien op de backshore. Nabij Hoedjies Point is onder water een rotsformatie aanwezig die sedimenttransport naar het North Channel blokkeert. Als toets is ook het evenwichtsprofiel berekend voor twee raaien in Hoedjies Bay (bijlage 17 en figuur 2.4). Het korrelmateriaal is fijn op deze plaats. Het actuele profiel is bepaald van de hydrografische kaart van Saldanha Bay en geeft alleen wat betreft de lengte en de benedengrens van het D-profiel een redelijke overeenkomst.

3.2 Het profiel van de zanddam

De grote lengte van het D-profiel kan problemen geven bij de aansluiting nabij Marcus Island. De teen van het profiel komt tot voorbij de uiterste punt van Marcus Island te liggen, waarbij de mogelijkheid bestaat dat het profiel aangetast wordt door stromingen welke langs Marcus Island trekken en zandverlies aan het profiel kunnen veroorzaken.

Ook bij de aansluiting van het D-profiel nabij North Bay ontstaat een discontinuīteit. Swart heeft in (5) voorgesteld het D-profiel op een bepaald punt af te snijden, vanwaar met een steilere "transition"-helling het profiel wordt aangesloten op de bestaande zeebodem. Uitvoeringstechnisch geeft dit een grote besparing te zien in de hoeveelheid zand dat geklapt moet worden voor de zanddam.

Besloten is in het onderhavige onderzoek ten dele het ontwerpprofiel aan te houden, dit mede omdat golfonderzoek is verricht aan dit profiel in het schaalmodel in het Waterloopkundig Laboratorium te Stellenbosch. Het profiel ziet er uit als volgt: Vanaf d = 15.75 m onder een helling van 1 : 25 naar het D-profiel toe. Het D-profiel is het profiel voor $H_0 = 3.00$ m, T = 14 sec. en $D_{50} = 300 \ \mu m$ (bijlage 18).

Het snijpunt van D-profiel en "transition"-helling ligt op d = 6.00 m.

- 19 -

4. RANDVOORWAARDEN KUSTLIJNBEREKENING

De resultaten van de metingen uitgevoerd in Saldanha Bay en voor de kust van Saldanha Bay wijzen op een hoge deining die hier vrijwel altijd aanwezig is.

Om de gemiddelde kustlijnoriëntatie te bepalen, zullen in feite diverse berekeningen met verschillende randvoorwaarden moeten worden uitgevoerd. Met inachtneming van de frequentie van voorkomen van deze randvoorwaarden zal dan uit de diverse berekende kustlijnoriëntaties een gemiddelde kustlijn kunnen worden bepaald.

Gezien de omvang van de bovengenoemde berekeningen wordt in dit verslag slechts voor één rondvoorwaarde de kustlijnoriëntatie berekend. Voor deze randvoorwaarde worden de mediane waarden van de golfhoogte en golfperiode gekozen.

Uit bijlage 1 en 2 blijkt dat de mediane waarden voor de diepzeegolfhoogte en de golfperiode zijn: $H_0 = 2.85$ m en T = 13.6 sec.

Tevens blijkt dat 25% van de golven hoger is dan 3.60 meter en dat de periode T ≑ 14 sec. zelfs door 40% van de golven wordt overschreden. De verdeling van de golfrichtingen in bijlage 3 geeft te zien dat 80% van de golven uit SW- en SSW-richting komt. Vrij arbitrair wordt uitgegaan van de golfrichting SW.

De randvoorwaarden voor de uit te voeren berekeningen zijn nu als volgt:

 $H_0 = 2.85 \text{ m}$ T = 14 sec golfrichting SW

Om toch een indruk te krijgen van het effect van de golfhoogte op de kustlijn is ook een berekening uitgevoerd met $H_0 = 3.60$ m.

- 20 -

Voor de berekening van de kustlijnoriëntatie is het nodig de randvoorwaarden ten aanzien van de golfbeweging nabij de kust te kennen. Hiervoor is gekozen de -6 meterdieptelijn. In bijlage 19 en 20 zijn de golfkammen getekend zals die zijn gemeten in het schaalmodel met het ontworpen profiel. Langs de eerste golfkam, zeewaarts gezien waar de waterdiepte 24 meter is, zijn de golfhoogten bepaald (bijlage 21). Deze waarden zijn afgeleid uit de golfmetingen verricht in station 2 en uit de golfhoogteverdeling langs de lijnen A en B (figuur 2.4).

Uitgaande van een aangenomen bodemligging is het in principe mogelijk de golfhoogte- en golfrichtingverandering vanaf -24 meter tot -6 meter te berekenen. Een probleem vormt hierbij het gebied bij Marcus Island, waar zowel refractie als diffractie optreedt.

Nauwkeuriger waarden van de golfrandvoorwaarden op de -6 meterlijn worden wellicht gevonden door uit te gaan van de gemeten golfkammen in het schaalmodel. Loodrecht op de gegeven golfkammen zijn de golfstralen getekend tot aan de -6 meterlijn. Overeenkomstig het profiel zoals dat is voorgesteld in par.3.2.

In het gebied waar uitsluitend refractie optreedt kan uit het verloop van de golfstralen de golfhoogte op de -6 meterlijn worden bepaald. In het diffractiegebied bij Marcus Island wordt eerst over een afstand van twee golflengten de golfhoogteverdeling langs de golfkam bepaald met behulp van de diffractietheorie. Daarna wordt aangenomen dat alleen refractie optreedt.

Het verloop van de golfhoogte H₁ langs de -6 meterlijn, nu n-lijn genoemd, is gegeven in bijlage 22.

In bijlage 23 is de hoek Φ , gegeven langs de n-lijn, dit is de hoek tussen de golfstraal en de dieptelijn d₁ (d₁= 6.00 m).

- 21 -

5. KRACHTEN AANWEZIG IN HET KUSTGEBIED

Bij het berekenen van de snelheidsverdeling in een raai loodrecht op de kust zijn de volgende krachten van belang (figuur 5.1):

- de radiaton stress termen S en S
- een verhangkracht ten gevolge van een verschil in wave set up, F
- een getijkracht F
- . de laterale wrijving τ_1
- de bodemschuifspanning T

Voor de krachten kan een krachtenbalans geschreven worden, waarvan de termen in de volgende paragrafen uitgewerkt worden (zie ook figuur 5.1):

$$(s_{xx} - (s_{xx} + \frac{\partial s_{xx}}{\partial x} dx))dy + ((s_{yx} + \frac{\partial s_{yx}}{\partial y} dy) - s_{yx})dx + ((\tau_1 + \frac{\partial \tau}{\partial y} dy) - \tau_1)dx + F_q dxdy - F_v dxdy = \tau_{cw} dxdy$$

of

 $\frac{-\partial S_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial S_{yx}}{\partial y} + \frac{\partial \tau}{\partial y} + F_{g} - F_{v} = \tau_{cw}$ (5.1)

- 22 -



5.1.1 De radiation stress of golfspanning is de bijdrage van de golven aan de gemiddelde impulsiebalans. De formule voor S_{XX} en S_{YY} luidt:

SXX	=	$(n-\frac{1}{2})E$	(5.2)
SYY	=	$(2n-\frac{1}{2})E$	(5.3)

waarin:

XX en YY	=	resp. de hoofdspanningsrichting parallel aan de golfkam en parallel aan de golfstraal
n	=	verhouding groepssnelheid en voortplantingssnelheid van golven (= $\frac{1}{2} + \frac{kd}{\sinh 2kd}$)
k	=	golfgetal (= $2\pi/\lambda$) (m ⁻¹)
d	=	waterdiepte (m)
λ	=	golflengte (m)
E	=	energie per eenheid van oppervlak

- 23 -

Met behulp van de cirkel van Mohr wordt, indien de kustlijn een hoek Φ maakt met de voortplantingsrichting der golven het volgende gevonden voor s_{yy} , s_{xx} en s_{yx} (figuur 5.2):

FIGUUR 5.2



Cirkel van Mohr toegepast op de radiation stress

$S_{VV} =$	1 ₂ E	n (2 +	cos20)	(5.4)
$S_{xx} =$	¹ ₂ E	n (2 -	cos2Φ)	(5.5)
S _{yx} =	E	n sinΦ	cos⊅	(5.6)

5.1.2 Voor kleine waarden van Φ mag binnen de brekerzone worden aangenomen dat:

COS	s2Φ	≃ 1					
wegens	de	relatief	geringe	waterdiepte:			

n ~ 1

Voorts wordt aangenomen:

$$E = \frac{1}{8}\rho g H^2$$
(5.9)

(5.8)

(5.10)

waarin:

en

ρ = soortelijke massa

g = versnelling van de zwaartekracht

H = golfhoogte

en binnen het brekergebied:

 $H = \gamma d$ (spillende brekers)

Differentiatie van (5.5) geeft de volgende betrekking binnen de brekerzone voor $\frac{\partial S_{xx}}{\partial x}$:

dS		2 27	
	=	apgy do	(5.11)
dx		dx	

5.1.3 Voor S_{yx} is een duidelijk onderscheid te maken tussen toepassing binnen en buiten de brekerzone. Buiten de brekerzone geldt: S_{yx} = constant en dus $\frac{\partial S_{yx}}{\partial y} = 0$

Binnen de brekerzone: toepassing van de wet van Snellius:

$$\frac{\sin\Phi_k}{c_k} = \frac{\sin\Phi}{c}$$
(5.12)

en van (5.9) en (5.10) in (5.6) geeft:

$$S_{yx} = \frac{1}{8}\rho g \gamma^2 d^2 n c cos \Phi \frac{\sin \Phi_k}{c_k}$$
(5.13)

Differentiatie naar y geeft:

$$\frac{\partial S_{yx}}{\partial y} = \frac{1}{8} \rho g \gamma^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_k} \frac{\partial}{\partial y} \quad (d^2 n c \cos \Phi)$$
(5.14)

$$n = 1$$
 (5.8)

$$cos\Phi = 1$$

$$c = \sqrt{gd} \rightarrow \frac{\partial c}{\partial y} = \frac{1}{2}d^{-\frac{1}{2}}g^{\frac{1}{2}}\frac{\partial d}{\partial y}$$
(5.7)
(5.15)

Substitutie van deze aannamen en uitwerking van (5.14) geeft:

$$\frac{\partial S_{yx}}{\partial y} = \frac{5}{16} \rho \gamma^2 (gd)^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_k} \frac{\partial d}{\partial y}$$
(5.16)

5.2.1 Ten gevolge van een gradiënt in de wave set up zal binnen de brekerzone een verhang optreden van het gebied met hoge golven naar het gebied met lage golven.

De formule voor deze kracht luidt:

$$\mathbf{F}_{\mathbf{v}} = \rho \mathrm{gd} \, \frac{\partial \eta}{\partial \mathbf{x}} \tag{5.17}$$

waarin:

$$\frac{\partial \bar{\eta}}{\partial x} = \text{grad}$$

diënt van de gemiddelde waterstand langs de kust

5.2.2 Indien een golfveld onderhevig is aan shoaling, refractie, diffractie of breken als gevolg van een variërende bodemligging, dan zal de golfspanning variëren met de plaats. Dit heeft tot gevolg dat variaties in de gemiddelde waterstand kunnen optreden, de wave setup en wave setdown.

Een krachtenevenwicht loodrecht op de kust geeft:

$$\frac{\partial S}{\partial y} + \rho g d \frac{\partial \bar{\eta}}{\partial y} = 0$$
 (5.18)

waarin:

9X 92 ^{XX}	=	gradiënt van S loodrecht op de kust YY
<u>дл</u> ду	=	gradiënt van de gemiddelde waterstand loodrecht op de kust

Substitutie van (5.7), (5.8), (5.9) en (5.10) in (5.4) geeft voor S de volgende uitdrukking:

$$S_{yy} = \frac{3}{16} \rho g \gamma^2 d^2$$
 (5.19)

Uitwerking van (5.18) geeft:

$$\frac{\partial}{\partial y} \left\{ \frac{\frac{3}{8}\gamma^2}{1+\frac{3}{8}\gamma^2} h + \bar{\eta} \right\} = 0$$
(5.20)

of

 $\frac{\partial}{\partial y}$ $\left(\frac{3}{8}\gamma d^2 + \bar{\eta}\right) = 0$ waarin: $d = h + \bar{\eta}$

Hieruit volgt dat de gemiddelde waterstand stijgt over Δy evenredig met de stijging van de bodem over Δy . Wanneer de bodem dus vlak hellend is, zal de gradiënt van de gemiddelde waterstand in de brekerzone dus constant zijn.

Uit (5.20) volgt door substitutie van $d = h + \bar{\eta}$ en van $\frac{\partial h}{\partial y} = \tan \alpha$ (figuur 5.3) dat:

(5.21)

$$\frac{\partial \eta}{\partial y} = K \tan \alpha$$

waarin:

$$K = \frac{\frac{3}{8}\gamma^2}{1+\frac{3}{8}\gamma^2}$$
(5.22)

Volgens Longuet-Higgens is de wave setdown t.p.v. het breekpunt van de golven gelijk aan:

$$\tilde{\eta}_{\rm b} = -\frac{1}{8} \left(\frac{{\rm kH}^2}{\sinh 2{\rm kd}} \right)_{\rm b}$$
(5.23)

Indien sinh 2kd \approx 2 kd en H_b = Yd_b, dan wordt (5.23):

$$\vec{\eta}_{b} = -{}_{16}^{1} \gamma^{2} d_{b}$$
(5.24)

De maximale wave setup in de brekerzone is volgens (5.2):

$$\bar{\eta}_{\text{max}} = \frac{3}{8}\gamma^2 d_{\text{b}}$$
 (5.25)

De vergelijking voor $\overline{\eta}$ over de brekerzone luidt nu (figuur 5.3): $\overline{\eta} = -\frac{3}{8}\gamma^2 d + \frac{5}{16}\gamma^2 d_b$

of met substitutie van d = h + η

$$\bar{\eta} = -Kh + {}_{b}^{*}Kd_{h}$$
(5.26)

De gradiënt van de waterspiegel t.o.v. de bodem is (5.3):

$$\frac{\partial d}{\partial y} = (1-K) \tan \alpha \tag{5.27}$$

De totale lengte van de brekerzone l_b is:

$$L_{b} = \frac{\frac{3}{8}\gamma^{2}d_{b}}{K \tan \alpha}$$
(5.28)

FIGUUR 5.3



De getijkracht wordt verder niet in beschouwing genomen, daar de 5.3 invloed van het getij niet merkbaar is in het gebied waar de snelheidsverdeling wordt berekend.

Om de berekening te vereenvoudigen is ook de laterale wrijving verwaarloosd.

De bodemschuifspanning is benaderd met de formule van Byker (6): 5.4

$$\tau_{cw} = \tau_{c} \quad (0.75 + 0.45 \, (\xi \frac{\hat{\mu}_{b}}{v})^{1.13}) \tag{5.29}$$

Hierin is:

τ cw	1 :	bodemschuifspanning t.g.v. stroom en golven in de richting van de stroom 2		
τ	=	bodemschuifspanning t.g.v. alleen stroom (= $\rho g \frac{v}{c^2}$)		
v	=	stroomsnelheid (m/sec)		
С	=	Chezycoëfficiënt (= 18 log $\frac{12d}{r}$) (m $\frac{1}{2}$ /sec)		
r	=	bodemruwheid (m)		
μ _b	=	amplitude van de orbitaalsnelheid (m/sec)		
ξ	=	(f _w /2g) ² C		
f	= wrijvingscoëfficiënt ten gevolge van golven:			
vv		$(= \exp(-5.977 + 5.213(\frac{a}{r})^{-0.194})$		
a _b	=	amplitude van de orbitaalbeweging aan de bodem (m)		

Bijker heeft (5.29) aangepast voor gebruik in ondiep water:

$$\tau_{cw} = \frac{\beta g}{\sqrt{2\pi c}} \gamma \sqrt{d} \sqrt{f_w} \cdot V$$
 (5.30)

5.6 De krachtenbalans in x-richting kan nu opgesteld worden (figuur 5.4): $\begin{pmatrix}
S_{xx} - (S_{xx} + \frac{\partial S_{xx}}{\partial x}dx) \\
Q gd - (\rho gd + \rho gd \frac{\partial \eta}{\partial x}dx) dy = \tau_{cw} dx dy$ (5.31)

Delen door dxdy geeft:

$$\frac{-\partial s}{\partial x} + \frac{\partial s}{\partial y} - \rho g d \frac{\partial \bar{\eta}}{\partial x} = \tau_{cw}$$
(5.32)

FIGUUR 5.4



6. BEREKENING ORIENTATIE KUSTLIJN

In het vorige hoofdstuk zijn de krachten afgeleid welke van belang zijn in de brekerzone.

De kracht $\frac{\partial S_{yx}}{\partial y}$ is het resultaat van scheef op de kust inkomende golven en de verhangkrachten $\frac{\partial S_{xx}}{\partial x}$ en $\rho g d \frac{\partial \bar{\eta}}{\partial x}$ zijn het gevolg van golfhoogtevariaties langs de kust.

Uitgangspunt bij het berekenen van de evenwichtskustlijn is de eis dat de langsstroomsnelheid nul moet zijn.

$$v_{langsstroom} = 0$$
 (6.1)

Daartoe worden de afzonderlijke krachten uit (5.32) geintegreerd over de brekerzone en vervolgens gesommeerd.

$$y = l_{b} \qquad y =$$

6.1 Schematisatie

Bij de berekening van de krachten in de brekerzone wordt een schematisatie aangehouden, waarbij de krachten worden berekend parallel aan de kustlijn in de richting van de langsstroom. Het krachtenevenwicht kan nu worden gevonden door de kustlijn over een hoek Φ_k te laten draaien zodanig dat de som van de aandrijvende krachten voor de langsstroom nul wordt.



FJGUUR 6.1

Schematisatie (figuur 6.1)

Alle dieptelijnen kleiner dan d_1 zijn recht en evenwijdig aan de x-as Op diepte d_1 is een horizontaal vlak Φ_k is de hoek tussen de golfstraal en de kustlijn op d = d_1 c_k is de golfsnelheid op diepte d_1 Φ_1 is de hoek tussen de golfstraal en de n-lijn $d_1 = -6.00 \text{ m (par.3.2)}$ $d_1 > d_b$ Φ_1 positief als $\frac{\partial S}{\partial y}$ positief 6.2

In hoofdstuk 5 zijn voor de krachten in x-richting de volgende formules afgeleid:

$$\frac{\partial S}{\partial y} = {}_{16}^{5} \rho \gamma^{2} (gd)^{2} \frac{\sin \Phi_{k}}{c_{k}} \frac{\partial d}{\partial y}$$
(5.16)

$$\frac{\partial S_{xx}}{\partial x} = \frac{1}{8} \rho g \gamma^2 d \frac{\partial d}{\partial x}$$
(5.11)
$$F_{v} = \rho g d \frac{\partial \tilde{\eta}}{\partial x}$$
(5.17)

Substitutie van:

- $\frac{\partial d}{\partial y} = (1-K) \tan \alpha$ (5.27)
- $\frac{\partial \tilde{\eta}}{\partial x} = \frac{5}{6} \kappa \frac{\partial d}{\partial x} b \qquad (5.26)$

$$\frac{\partial d}{\partial x} = \frac{\partial (h+\bar{\eta})}{\partial x} = {}_{6}^{5} \kappa \frac{\partial d}{\partial x} b$$
(6.3)

$$\frac{\partial d}{\partial x} b = \frac{1}{\cos\left(\Phi_1 - \Phi_k\right)} \frac{\partial d}{\partial n} b \quad (\text{figuur 6.1})$$
(6.4)

en $c_k = c_1$ (=snelheid op diepte d_1) in (5.16), (5.11) en (5.17) geeft:

$$\frac{\partial S}{\partial y} = \frac{1}{16} \rho \gamma^2 (gd)^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_1} (1-K) \tan \alpha$$

$$F_v = \rho gd_6^5 K \frac{\partial d}{\partial n} b \frac{1}{\cos (\Phi_1 - \Phi_k)}$$
(6.6)

$$\frac{\partial S}{\partial x} = \frac{1}{8} \rho g \gamma^2 d \frac{5}{6} K \frac{\partial d}{\partial n} b \frac{1}{\cos(\Phi_1 - \Phi_k)}$$
(6.7)

Om de integratie (6.2) uit te voeren moeten l_b of d_b en $\frac{\partial d}{\partial n}b$ nog bepaald worden.

6.3

De relatie tussen l_b en d_b is bepaald in (5.28):

$$l_{b} = \frac{\frac{3}{8}\gamma^{2}d_{b}}{K \tan \alpha}$$

Uitgaande van constante energieflux tussen twee golfstralen kan worden afgeleid dat:

$$H_{1}^{2}c_{1}\frac{b_{1}}{b_{b}} = H_{b}^{2}c_{b}\frac{n_{b}}{n_{1}}$$
(6.8)

Substitutie van $n_b = 1$, $H_b = \gamma d_b$ en $c_b = \sqrt{gd}_b$ geeft voor d_b :

d _b	=	$\left[\frac{c_1 n_1}{\gamma^2 \sqrt{g}}\right]^2$	$\left[\frac{b_1}{b_b}\right]^2 E$	5 1
		LINGE		

Indien wordt aangenomen dat $(\frac{b_1}{b_b}) \simeq 1$, dan wordt d_b :

$$d_{b} = \left[\frac{c_{1}n_{1}}{\gamma_{g}^{2}}\right]^{\frac{2}{5}} H_{1}^{\frac{4}{5}}$$

Uitgaande van de golfhoogte op 6 meter diepte (bijlage 22), zijn met (6.9) $d_b = n \frac{\partial d}{\partial n} b$ berekend. De waarden hiervan zijn uitgezet in bijlage 24 en 25.

(6.9)

De berekening van (6.2) kan nu uitgevoerd worden:

$$y = \frac{1}{b} \int_{0}^{\infty} \frac{\partial S_{yx}}{\partial y} dy = \int_{0}^{\infty} \int_{16}^{5} \rho \gamma^2 g^{\frac{3}{2}} (\frac{Ky \tan \alpha}{\frac{3}{8}\gamma^2})^{\frac{3}{2}} \frac{\sin \Phi_k}{c_1} \quad (1-K) \tan \alpha dy \quad (6.10)$$

$$y = \frac{1}{b} \int_{0}^{\infty} \frac{\partial S_{xx}}{\partial x} dy = \int_{0}^{\infty} \int_{\frac{1}{8}}^{1} \rho g \gamma^2 \left(\frac{Ky \tan \alpha}{\frac{3}{8}\gamma^2}\right) \frac{5}{6} K \frac{\partial d}{\partial n} b \quad \cdot \frac{1}{\cos(\Phi_1 - \Phi_k)} dy \quad (6.11)$$

$$y = \frac{1}{b} \int_{0}^{\infty} \rho g d \frac{\partial \overline{\eta}}{\partial x} dy = \int_{0}^{\infty} \rho g \left(\frac{Ky \tan \alpha}{\frac{3}{8}\gamma^2}\right) \frac{5}{6} K \frac{\partial d}{\partial n} b \quad \cdot \frac{1}{\cos(\Phi_1 - \Phi_k)} dy \quad (6.12)$$

Sommatie van deze integralen geeft:

$$a \sin \Phi_k + \frac{b}{\cos(\Phi_1 - \Phi_k)} + \frac{c}{\cos(\Phi_1 - \Phi_k)} = 0$$
 (6.13)

waarin:

6.4

a =
$$\frac{1}{8}\rho\gamma^2 (gd_b)^2 \frac{(1-K) \tan \alpha}{c_1}$$

b = $\frac{5}{96}\rho g\gamma^2 d_b K \frac{\partial d}{\partial n} b \mathbf{1}_b$
c = $\frac{5}{12}\rho gd_b K \frac{\partial d}{\partial n} b \mathbf{1}_b$

Uitwerking van (6.13) geeft:

$$\sin\Phi_k \cos(\Phi_1 - \Phi_k) = z \qquad \text{met } z = \frac{-(b-c)}{a}$$
(6.14)

Substitutie van $\sin \Phi_1 = q \ en \ \cos \Phi_1 = p$ geeft een oplossing voor $\sin \Phi_k$:

$$\sin\Phi_{k} = \left(\frac{2zq+p^{2} \pm \sqrt{(2zq+p^{2})^{2} - 4z^{2}}}{2}\right)^{\frac{1}{2}}$$
(6.15)

- 35 -
Bij de berekening van Φ_k hebben de constanten in (6.2) de volgende waarden gekregen: $\gamma = 0.8$, tan $\alpha = 1/37.5$, K = 0.194, g = 9.81 m/sec, $\rho = 1025$ kg/m3 en c₁ = 7.578 m/sec.

In bijlage 26 is de kustlijn getekend voor zowel $H_0 = 2.85$ m als $H_0 = 3.60$ m. Uit bijlage 26 blijkt dat er een verschil is tussen de berekende kustlijn en de kustlijn (n-lijn) waarvoor de randvoorwaarden zijn berekend. Herhaling van de berekening is in feite nodig met als uitgangspositie de nieuwe kustlijn als n-lijn, langs deze lijn moeten dus de nieuwe randvoorwaarden bepaald worden.

Uit bijlage 26 mag geconcludeerd worden dat de kustlijnen voor $H_0 = 2.85$ m en $H_0 = 3.60$ m vrijwel gelijk zijn en nauwelijks verschillen aangeven.

6.6 Verloop van de krachten over brekerzone

In figuur 6.2 zijn de aandrijvende krachten voor de langsstroom zoals deze optreden voor raai 3 berekend.

FIGUUR 6.2



Het gearceerde gedeelte in figuur 6.2 is de resulterende nettokracht. De twee gearceerde oppervlakken aan weerszijden van het snijpunt op $1 = \pm 80 \text{ m}$ zijn gelijk van oppervlak. Uit dit figuur blijkt ook dat de kracht $\frac{\partial S}{\partial y}$ vanaf $1 = \frac{1}{b}$ tot $1 = \pm 80 \text{ m}$ overheersend is; naarmate de golven de kust naderen wordt het verhang t.o.v. $\frac{\partial S_{yx}}{\partial y}$ sterker.

In par.5.3 is bij de afleiding van de formule van $\frac{\partial S}{\partial y}$ gesteld dat:

$$\cos \Phi = 1$$

Voor raai 3 is het effect bekeken van deze aanname op het verloop van $\frac{\partial S}{\partial y}$.

(5.7)

Gegeven (5.14): $\left(\frac{\partial S_{yx}}{\partial y}\right)' = \frac{1}{8}\rho g \gamma^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_k} \frac{\partial}{\partial y} (d^2 nc \cos \Phi)$ Binnen brekerzone n = 1(5.8)

Differentiatie van (5.14) geeft de volgende uitdrukking:

$$\left(\frac{\partial s}{\partial y}\right)' = \frac{1}{8}\rho g \gamma^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_k} \left\{ 2dc \cos \Phi \frac{\partial d}{\partial y} + d^2 + \cos \Phi \frac{\partial c}{\partial y} + d^2 c \frac{\partial \cos \Phi}{\partial y} \right\}$$
(6.16)

Stel voor $d < d_1$ geldt $c = \sqrt{gd}$ (ondiep water) (6.17)

Volgens Snellius:
$$\frac{\sin\Phi}{\sin\Phi_k} = \frac{c}{c_k} = \sqrt{\frac{d}{d_1}}$$
 (6.18)

$$\cos\Phi = \sqrt{1 - \sin^2 \Phi_k} \frac{d}{d_1}$$
(6.19)

Differentiatie van (6.19):

zodat:

$$\frac{\partial \cos \Phi}{\partial y} = \frac{1}{2} (1 - \sin^2 \Phi_k \frac{d}{d_1})^{-\frac{1}{2}} \cdot \frac{-\sin^2 \Phi_k}{d_1} \cdot \frac{\partial d}{\partial y}$$
(6.20)

Substitutie van (6.17), (6.19) en (6.20) in (6.16) geeft:

$$\left(\frac{\partial S}{\partial y}\right)' = {}_{16}^{5} \rho \gamma^{2} \left(gd\right)^{\frac{3}{2}} \frac{\sin \Phi_{k}}{c_{k}} \cdot \frac{\partial d}{\partial y} \left(\cos \Phi - \frac{\sin^{2} \Phi}{5 \cos \Phi}\right)$$
(6.21)

25

Voor raai 3 betekent dit (figuur 6.3):

d = d_b en
$$\Phi_{b} = 12.9^{\circ}$$
 $\left(\frac{yx}{\partial y}\right)' = 0.97 \frac{\partial s}{\partial y}$
d = ¹₂d_b en $\Phi = 9.1^{\circ}$ $\left(\frac{\partial s}{\partial y}\right)' = 0.98 \frac{\partial s}{\partial y}$

Bij de afleiding van $\frac{\partial S_{xx}}{\partial x}$ is aangenomen dat cos $2\Phi = 1$ (5.7)

Differentiatie van (5.5) geeft:

$$\left(\frac{\partial S}{\partial x}\right)' = \frac{1}{8}\rho g d\gamma^2 \frac{\partial d}{\partial x} (2 - \cos 2\Phi) + \frac{1}{8}\rho g d^2 \gamma^2 \sin 2\Phi \frac{\partial \Phi}{\partial x}$$
(6.22)

Aanname:

20

$$\frac{\partial \Phi}{\partial n} = \frac{\partial \Phi}{\partial n} = -3.1 \ 10^{-4}$$
 (op grond van bijlage 26)

Voor raai 3 betekent dit (figuur 6.3) dat de totale verhangkracht $\frac{\partial S}{\partial x} + F_v$ met maximaal 3% afneemt voor d = d_b, dit is vrijwel gelijk aan de afname van $\frac{\partial S}{\partial x}$.

Door refractie zal verder kustwaarts Φ afnemen en dus zal ook de fout in $\frac{\partial S}{\partial y}$ en $\frac{\partial S}{\partial x}$ afnemen.



Uit figuur 6.3 blijkt dat met het kleiner worden van Φ als gevolg van refractie in de brekerzone de afwijking zal afnemen. Daar raai 3 in het diffractiegebied ligt, kan men concluderen dat de berekening van Φ_k voldoende nauwkeurig is geweest.

7. DE BEREKENING VAN DE LANGSSTROOMSNELHEID V

7.1

In hoofdstuk 5 is de krachtenbalans parallel aan de kust opgesteld.

$$\frac{-\partial S_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial S_{yx}}{\partial y} - \rho g d \frac{\partial \bar{\eta}}{\partial x} = \tau_{cw}$$
(5.32)

Substitutie van de krachten zoals deze zijn bepäald in hoofdstuk 5 en van τ_{cW} (5.30) geeft voor V de volgende uitdrukking:

$$V = \frac{5}{16}\pi\gamma\sqrt{2g} \frac{C}{\sqrt{f_w}} \frac{\sin\Phi_k}{\sigma_1} \cdot d (1-K)\tan\alpha - \frac{5\pi}{6\gamma} K \frac{C}{\sqrt{f_w}} \cdot \sqrt{2d} \frac{\partial d}{\partial x} (1+\frac{1}{8}\gamma^2) (7.1)$$

Bakker heeft in "The influence of longshore variation of the wave height on the littoral current" (7) een formule voor V gegeven (figuur 7.1):

$$V = \frac{-5\pi\gamma C\sqrt{d}}{16pK} \left\{ \sqrt{\frac{d}{d_1}} \quad \frac{dy_0}{dx} + (1 + \frac{1}{8}\gamma^2) \frac{\partial d}{\partial x^0} \frac{1}{\tan\alpha} \right\} \frac{\tan\alpha}{1 + \frac{3}{8}\gamma^2}$$
(7.2)

waarin:

- 41 -

FIGUUR 7.1



Parallel depth contours

parallel straight depth contours

wave orthogonal

Bakker berekent de aandrijvende krachten en dus ook de langsstroom V in een raai evenwijdig aan de y-as, welke niet loodrecht op de kustlijn behoeft te staan.

Dit betekent dat hij de aandrijvende krachten van de langsstroom berekent in een richting welke niet de richting van de stroom is. Voor kleine hoeken tussen raai en kustlijn $\langle \frac{dy_0}{dx} \rangle$ zal dit in de berekening van V niet veel uitmaken.

Voor de waarden van Φ_k is in alle 18 raaien de snelheidsverdeling in de brekerzone berekend met (7.1). Hiervoor is een algolprogramma geschreven waarin tevens het debiet door de raai is berekend (bijlage 27 a t/m d).

In bijlage 28 a t/m c zijn de snelheidsverdelingen gegeven. Hieruit blijkt dat nabij Marcus Island (raai 1 t/m 3) de snelheden absoluut gezien het grootst zijn, dit ten gevolge van een grote golfinvalshoek. De snelheden zijn berekend om de 10 meter en op \pm 0.6 d verandert de stroom van richting. Bakker beschrijft in (7) dat binnen de brekerzone tegengestelde stromingen kunnen ontstaan. Daar het effect van de laterale mening niet in de berekening is meegenomen, wordt een discontinuiteit geintroduceerd nabij het breekpunt van de golven. Feitelijk zal een meer uitgestreken snelheidsverdeling optreden. Naar het midden van de golfbreker toe neemt ook de brekerzone toe, als gevolg van het feit dat de hier aanwezige hogere golven eerder zullen breken. Ook Komar beschrijft in (8) een krachtenvenwicht in de brekerzone t.g.v. scheefinvallende golven en een verhang t.g.v. een golfhoogtevariatie. Het in evenwicht blijven van cusps wordt op deze gronden door hem verklaard.

In figuur 7.2 is een snelheidsverdeling gegeven in de brekerzone voor verschillende waarden van $\frac{\partial \tilde{n}}{\partial y}$ '). Hij komt tot de conclusie dat een krachtenevenwicht in de brekerzone kan worden bereikt door V = 0 te stellen op $d = \frac{1}{2}d_{b}$.

- 43 -

') In figuur 7.2 is een afwijkende kustlijnoriëntatie gebruikt.

7,2



Figure 2.16. Examples of complete solutions of the distribution of longshore current velocities through the surf zone obtained with Equation 2.23 for a series of values for the longshore variation in the wave set-up $(\partial \bar{\eta}/\partial y)$. With $\partial \bar{\eta}/\partial y = 0.0025$ the set-up slope in the longshore direction nearly opposes and balances the thrust due to the oblique wave approach and the velocities are greatly weakened.

Helaas zijn er nauwelijks metingen waaruit het bestaan van twee tegengestelde stromingen binnen de brekerzone kan worden aangetoond. In de natuur kan een getijstroom dit beeld makkelijk verstoren.

7.2.1 Komar heeft voor de langsstroomsnelheid de volgende uitdrukking afgeleid (8)

$$V = \frac{\pi}{2c_{f}} \mu_{m} \left[\frac{5}{4} \frac{1}{1+\frac{3}{8}\gamma^{2}} \tan \alpha \sin \Phi \cos \Phi - \frac{4}{\gamma^{3}} \left(1 + \frac{3\gamma^{2}}{8} - \frac{\gamma^{2}}{4} \cos^{2} \Phi\right) \frac{\partial H}{\partial x} \right] (7.3)$$

Deze uitdrukking is tot stand gekomen door de aandrijvende krachten gelijk te stellen aan de bodemwrijving zoals deze is aangegeven door Longuet-Higgins (9), nl. $\tau = \frac{2}{\pi} c_f \rho \mu_m V$.

_ 44 _

waarin:

wrijvingscoëfficient (~ 0.01) = Cf h

 μ_{m} = maximale orbitaalsnelheid $(=\gamma/2 \sqrt{gh})$ waterdiepte =

Indien $\frac{\partial H}{\partial x} = 0$ en $\cos \Phi = 1$, dan wordt (7.3): $V = \frac{5\pi}{16} \gamma \frac{\tan \alpha}{c_f} gh \frac{\sin \Phi_0}{c_0}$

Deze uitdrukking is gelijk aan de formule zoals deze is afgeleid door Longuet-Higgins (9). Over de waarde van cos & lopen de meningen uiteen. Longuet-Higgins neemt aan dat Φ klein is en dus $\cos \Phi = 1$, terwijl Bowen voor $\cos \Phi$ de waarde $\cos \Phi_{h}$ hanteert en deze constant houdt binnen het brekergebied, wat Komar ook heeft gedaan.

- 45 -

Komar heeft het effect van de laterale wrijving in de berekning van de snelheidsverdeling meegenomen en gebuik gemaakt van de dynamische eddyviscositeit μ_{p} zoals deze is gegeven door Longuet-Higgins (9):

$$\mu_{e} = N \rho y (gh)^{\frac{1}{2}}$$

(7.4)

waarin:

dimensieloze parameter (0<N<0.016) Ν =

Het resultaat is:

$$py^{\frac{3}{2}} - qy - r \frac{\partial}{\partial y} (y^{\frac{5}{2}} \frac{\partial v}{\partial y}) - sy^{\frac{1}{2}} v = 0$$
(7.5)

waarin:

р	=	$\frac{5}{16}\rho g \gamma^2 (\xi tan \alpha)^2 (g \xi tan \alpha)^{\frac{1}{2}} (\frac{\sin \phi}{c}) \cos \phi$
q	=	$\rho g \tan \alpha \left(1 + \frac{3\gamma^2}{8} - \frac{\gamma^2}{4} \cos^2 \Phi\right) \frac{\partial \bar{\eta}}{\partial x}$
r	=	Np(g ξ tan α) ^{1/2} ξ tan α
S	=	$\frac{\gamma}{\pi} \rho c_{f} (g\xi \tan \alpha)^{\frac{1}{2}} \text{ met } \xi = \frac{1}{1 + \frac{3}{8}\gamma^{2}}$

voor $y_b > y > 0$

 $B_{1}y^{P_{1}} + A_{1}y + A_{2}y$ $B_{2}y^{P_{2}}$ voor ∞ > y > y_b v (7.7) positie van de brekerlijn Yh =

(7.6)

(7.8)

De constanten in (7.6) en (7.7) zijn:

$$P_{1} = -\frac{3}{4} + (\frac{9}{16} + \frac{5}{r})^{\frac{1}{2}}$$

$$P_{2} = -\frac{3}{4} - (\frac{9}{16} + \frac{5}{r})^{\frac{1}{2}}$$

$$A_{1} = \frac{-1}{(1 - P_{1})(1 - P_{2})} (\frac{p}{r})$$

$$A_{2} = \frac{1}{(0.5 - P_{1})(0.5 - P_{2})} (\frac{q}{r})$$

$$B_{1} = \frac{A_{1}(1 - P_{2})y_{b}^{1 - P_{1}}}{P_{2} - P_{1}} + \frac{A_{2}(0.5 - P_{2})y_{b}^{0.5 - P_{1}}}{P_{2} - P_{1}}$$

$$B_{2} = \frac{A_{1}(1 - P_{1})y_{b}^{1 - P_{2}}}{P_{2} - P_{1}} + \frac{A_{2}(0.5 - P_{1})y_{b}^{0.5 - P_{2}}}{P_{2} - P_{1}}$$

Van raai 3,8 & 17 zijn de snelheidsprofielen, berekend waarbij voor c_f en N resp. de waarden 0.01 en 0.005 gekozen zijn.

Het resultaat is te zien op bijlage 29-30. Uit deze figuren blijkt dat met de berekende kustlijnoriëntatie uit hoofdstuk 6 een goed evenwicht verkregen wordt voor de snelheidsverdeling, indien de formule van Komar gebruikt wordt. Bij de afleiding van (7.3) is Komar uitgegaan van de volgende uitdrukking

voor
$$\frac{\partial S}{\partial y}$$
, nl. $\frac{\partial S}{\partial y}$ ² (1-K) tan α sin Φ cos Φ
terwijl in hoofdstuk 5 voor $\frac{\partial S}{\partial y}$ is gevonden:

$$\frac{\partial S_{yx}}{\partial y} = {}_{16}^{5} \rho \gamma^2 (gd)^2 \frac{\sin \Phi_k}{c_1} (1-K) \tan \alpha$$
(7.9)

De eerste uitdrukking (7.8) geeft voor $\frac{\partial S}{\partial y}$ t.o.v. (7.9) lagere waarden nabij de brekerlijn dan (7.9), wat in de snelheidsverdeling tot uitdrukking komt in enigzins overheersende verhangkrachten.

Het niet meenemen van de laterale wrijving heeft voor de berekening van de kustlijnoriëntatie in hoofdstuk 5 nauwelijks invloed, gezien het redelijke snelheidsprofiel met medeneming van laterale wrijving. Conclusie berekende kustlijnoriëntatie kennelijk goed.

De invloed op de snelheidsverdeling van de aanname $\cos \Phi = 1$ blijkt gering te zijn (bijlage 29), wat overeenkomt met de conclusie in par.6.7. Een vergelijking met de snelheidsverdeling indien $\frac{\partial \tilde{\eta}}{\partial x} = 0$ leert dat het verhang van grote invloed is op de snelheidsverdeling (bijlage 29, onderste figuur).

Voor N = 0.01 en $c_f = 0.015$ is ook een snelheidsberekening uitgevoerd, waaruit blijkt dat de grootte van N van invloed is op de snelheidsgradiënten, terwijl de grootte van c_f van invloed is op de snelheden. Longuet-Higgins heeft een parameter P gedefinieerd welke een relatie legt tussen de stroom in het onshore- en in het offshoregebied (10).

$$P = \frac{\pi N \tan \alpha}{\gamma_b c_f}$$

Hoe groter deze parameter des te groter de relatie tussen beide gebieden en hoe groter de snelheid van de langsstroom buiten de brekerzone. Volgens Longuet-Higgins ligt de waarde van deze parameter ergens tussen P = 0.1 en P = 0.4.

Komar stelt dat P \simeq 0.1 en mogelijk iets lager, daar volgens Komar grote waarden van P ook overdreven grote snelheden buiten de brekerzone geven. Bij de berekening van de snelheidsverdeling van raai 3,8 en 17 is voor P de waarde 0.052 aangehouden. Het is mogelijk dat de invloed van het verhang welke het snelheidsprofiel sterk afvlakt een grotere waarde van P niet noodzakelijk maakt, vooral daar buiten de brekerzone het verhang t.g.v. het verschil in wave setdown, dat in tegengestelde richting werkt als binnen de brekerzone, gecompenseerd wordt door de $\frac{\partial Sxx}{\partial x}$ -term.

Bovendien is buiten de brekerzone de aandrijvende kracht $\frac{\partial S}{\partial v}$ gelijk aan 0.

7.2.2 Van raai 3,8 & 17 zijn ook de zandtransporten berekend met het "Bijkzand"-programma (zie hoofdstuk 8). Randvoorwaarden zijn de snelheidsverdelingen berekend volgens (7.6). De resultaten van deze berekening staan op bijlage 31 a t/m c.

Voor raai 3 is deze berekening eenmaal uitgevoerd met de aanname $\cos \Phi = 1$ en eenmaal met $\cos \Phi = \cos \Phi_b$. Het resulterend zandtransport is van richting veranderd voor $\cos \Phi = 1$.

Op jaarbasis is er een transport door raai 3 van ≈ 34.000 m3 zand en indien c_f = 0.015 een zandtransport richting Marcus Island van ≈ 15.000 m3.

Indien $\frac{\partial \tilde{\eta}}{\partial x} = 0$ en $\Phi_{b} = 12.9^{\circ}$ dan zou er een zandtransport optreden van 1.3 $\pm 10^{\circ}$ m3.

7.3

In bijlage 32 en 33 is het verloop van de debieten gegeven langs de golfbreker. Het debiet nabij de brekerlijn is groter ten gevolge van de grotere waterdiepte. Voorts is in raai 8 en 9 een piek te zien in het debiet wat het gevolg is van een variatie in de brekerdiepte. In bijlage 22 is hier eerst een afname te zien van de golfhoogte langs de n-lijn, waarna een minder snelle afname van H volgt.

Dit is een soort uitslingereffect ten gevolge van diffractie (figuur 7.3).

FIGUUR 7.3



Een factor die zeker ook van belang is, is het traagheidsverschijnsel. Volgens Galvin en Eagleson (11) is uit laboratoriumproeven gebleken dat de stroom volledig ontwikkeld is over een afstand van \pm 10 x de brekerzone.

8. ZANDTRANSPORTEN

8.1

De zandtransporten door de raaien zijn berekend met het programma Bijkzand (12). Dit programma is gebaseerd op de Bijkerformule (6):

(8.1)

$$- S_{b} = bD_{50} \frac{V}{C} g^{\frac{1}{2}} \exp\left\{\frac{-.27\Delta D_{50}C^{2}}{\mu V^{2} (1+\frac{1}{2}(\xi - \frac{h}{V})^{2})}\right\}$$

waarin:

s _b	=	bodemtransport in m3/s/m'
b	=	constante
D ₅₀	=	50% korreldiameter
Δ	=	relatieve dichtheid van het bodemmateriaal
μ	=	ribbelfactor $(= (^{C}/C_{D_{o}})^{2})^{2}$
с _{л 90}	=	$18 \log \frac{12h}{D_{90}}$
D ₉₀	= `	90% korreldiamter

-
$$S_{sus} = 1.83 S_b (I_1 \ln (33h/r + I_2))$$
 (8.2)

waarin:

$$S_{sus} = suspensietransport in m3/s/m$$

$$I_{1} = R_{A}^{1} \int (\frac{1-y}{y})^{z} \star_{dy}$$

$$I_{2} = R_{A}^{1} \int (\frac{1-y}{y})^{z} \star_{lnydy}$$

$$R = 0.216 \frac{A}{(1-A)^{2} \star}$$

$$Z_{\star} = \frac{W}{KV_{\star}}$$

$$W = valsnelheid korrelmateriaal$$

$$V_{\star} = g^{\frac{1}{2}} (\frac{V}{C}) (1 + \frac{1}{2} (\frac{\hat{\mu}_{b}}{V})^{2})^{\frac{1}{2}}$$

$$A = r/h$$

Het totale transport wordt berekend met:

$$S = S_{b} + S_{sus}$$
(8.3)

In bijlage 34a t/m c is het programma Bijkzand gegeven en in bijlage 32 en 33 zijn de transporten door de raaien gegeven.

De waarden van S zijn momentane waarden en deze zijn moeilijk te schatten voor een langere termijn. Variërende golfhoogten en golfrichtingen kunnen een omdraaien aan de stroom veroorzaken.

Echter als voorbeeld is het jaartransport door raai 2 en raai 18 gegeven met $H_0 = 2.85$ m.

raai	18	:	^S tot	=	-27.250 m3/jaar	(richting	Marcus Island)
raai	2	:	Stot	=	92.950 m3/jaar	(richting	Hoedjies Point)

8.2

Voor de zandtransporten is continuïteitsvergelijking op te stellen (figuur 8.1).

FIGUUR 8.1



$$((s_{x} + \frac{\partial s_{x}}{\partial x}dx) - s_{x})dy + ((s_{y} + \frac{\partial s_{y}}{\partial y}dy) - s_{y})dx dt - \frac{\partial z}{\partial t}dtxdy = 0$$
(8.4)

waarin:

 $S_x, S_y = transport in x- en y-richting per eenheid van breedte$ $<math>\frac{\partial S_x}{\partial x} dx, \frac{\partial S_y}{\partial y} dy = toename van het transport in x- en y-richting$

 $\frac{\partial z}{\partial t}$ = verhoging van de bodem

Uitwerking van (8.4) geeft:

$$\frac{\partial S_x}{\partial x} + \frac{\partial S_y}{\partial y} - \frac{\partial z}{\partial t} = 0$$
(8.5)

Op deze wijze is ook de continuīteitsvergelijking op te stellen voor het water:

$$\frac{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{x}}}{\partial \mathbf{x}} + \frac{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{y}}}{\partial \mathbf{y}} - \frac{\partial \mathbf{h}}{\partial \mathbf{t}} = 0$$
(8.6)

waarin:

 $q_x, q_y =$ debiet per eenheid van breedte

 $\frac{\partial h}{\partial t}$ = waterdiepteverandering

Indien de waterstand niet verandert in de tijd dan wordt (8.6):

$$\frac{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{x}}}{\partial \mathbf{x}} + \frac{\partial \mathbf{q}_{\mathbf{y}}}{\partial \mathbf{y}} = 0$$
(8.7)

Nu is:

 $Q_{\mathbf{x}} = q_{\mathbf{x}} dy en$ $Q_{\mathbf{y}} = q_{\mathbf{y}} dx$

Het debiet Q_x op diepte d is bekend daar met (7.1) de langsstroomsnelheid V is berekend. Het verschil van Q_x tussen twee raaien samen met de continuīteit in y-richting geeft het debiet Q_y op diepte d (figuur 8.2).

Randvoorwaarde is dat:

 $Q_y = 0$ voor d = 0

FIGUUR 8.2

1



Het debiet in y-richting transporteert zand in suspensie zodat een zandtransport S aanwezig is dat aanzanding of erosie kan veroorzaken.

$$S_y = Q_y \cdot C$$

waarin:

c = concentratie in het gebied tussen de raaien i en i+1 op diepte d c.+c.

		$\left(=\frac{1}{2}\right)$
C,_1	=	$S_x(d=d_j,i+1)$
1+1		$\overline{Q_{x}^{(d=d_{j},i+1)}}$
° _i	=	$\frac{\sum_{x}^{(d=d_{j,i})}}{Q_{x}^{(d=d_{j,i})}}$

Met discrete stappen is nu de berekening volgens (8.5) uitgevoerd:

$$\frac{\Delta S}{\Delta x} + \frac{\Delta S}{\Delta y} - \frac{\Delta z}{\Delta t} = 0$$

waarin: $\Delta x = 10 \text{ m}$ $\Delta y = \text{afstand tussen raai i en raai (i+1)}$ $\Delta t = 10 \text{ dagen}$

In bijlage 35 is de continuīteitsvergelijking voor de debieten toegepast en op bijlage 36 is het verloop van de concentraties gegeven. De concentraties zijn tamelijk uniform verdeeld over het profiel, alleen

dicht onder de kust zijn deze iets hoger.

In bijlage 37 is het zandtransport in x- en y-richting voor elk vak gegeven. Vervolgens is over een periode van 10 dagen de erosie en aanzanding berekend (bijlage 38).

Deze laatste berekeningen zijn uitgevoerd om een indicatie te krijgen van de orde van grootte van de aanzanding en erosie binnen de brekerzone.

Uit bijlage 38 valt op te maken dat vanaf het midden van de dam over het algemeen aanzanding optreedt. Vanaf raai 1 t/m 10 treedt aanzanding op nabij de brekerlijn en erosie nabij de kustlijn.

De horizontale verplaatsing van het gebied tussen twee raaien is berekend met:

$$(\Delta S_x \Delta y + \Delta S_y \Delta x) \Delta t = \Delta z \Delta x \Delta y$$

(8.10)

nu met: $\Delta z = \Delta d$ (m) (figuur 8.3) $\Delta s_x \Delta y = \Delta s_x 10$ (m3) $\Delta x = afstand$ tussen raai i en raai (i+1) $\Delta y = \Delta y(i_k, i_d)$

- 54 -

De horizontale verplaatsing van de i_d -de dieptelijn in de raai i_k wordt gevonden met (13):

$$\Delta y(\mathbf{i}_{k},\mathbf{i}_{d}) = \left\{ \Delta s_{\mathbf{x}} \cdot \mathbf{10} + \Delta s_{\mathbf{y}} \right\} \frac{\Delta t}{\Delta d \Delta \mathbf{x}}$$

Voor raai 3 en 4 is in bijlage 39 en 40 het profiel getekend voor $\Delta t = 10$ dagen. In onderstaande tabel is het verloop van tan α gegeven na $\Delta t = 10$ dagen (tan α was 1/37.5).

Raai	2	-	¹ /37.8
	3	-	1/38.3
	4	-	¹ /38.2
	5	-	¹ /37.9
	6	-	¹ /37.5
	7	-	¹ /37.3
	8	-	¹ /38.5
	9	-	1/38.4

De helling is bepaald door een rechte lijn te trekken door de uiterste grenzen van het nieuwe profiel.

Uit het verloop van de nieuwe waarden van $\tan \alpha$ valt op te maken dat het verloop van $\tan \alpha$ langs de zanddam niet meer constant is en bij een nieuwe snelheidsberekening dient de variatie in $\tan \alpha$ dan ook meegenomen te worden. Met de nieuwe waarden voor $\tan \alpha$ zijn nu met vergelijking 7.1 de snelheidsprofielen van raai 3, 4 en 8 opnieuw berekend.

De afname van tanα heeft tot gevolg dat de verhangkracht sterker wordt t.o.v. de kracht ontwikkeld door de scheefinvallende golven.

Het resultaat is dat de snelheden nabij de brekerlijn zullen afnemen en nabij de kustlijn zullen toenemen (bijlage 41a t/m c). De zandtransporten zijn berekend voor de nieuwe waarden van V met als resultaat dat het zandtransport door raai 3 met 33% afneemt en voor raai 4 en 8 is dit resp. 31 en 38% (bijlage 42a t/m c).

9. ONTWIKKELING ZANDDAM 1976 - heden

Na het gereedkomen van de zanddam in februari 1976 zijn jaarlijks profielmetingen uitgevoerd.

In bijlage 43 is een overzicht gegeven van de raaien die zijn uitgezet loodrecht op de kruinlijn van de zanddam.

Van de raaien 2, 6, 10, 14, 18 en 22 zijn over de periode maart 1976 tot april 1979 profielmetingen beschikbaar. De interpretatie van de meetresultaten dient met de nodige zorgvuldigheid te geschieden door de omstandigheden waaronder gemeten is vrij sterk variëren.

De vrijwel altijd aanwezige deining is er de oorzaak van dat de peilingen soms vrij sterk uiteenlopen. Een voorbeeld van deze spreiding is raai 10 (bijlage 45A).

Deze raai snijdt de restanten van Blink Klip Rock. Uit de peilingen blijkt dat de gepeilde pieken van deze rotsformatie zeer verspreid liggen en in de vertikaal zijn verschillen te zien van wel enkele meters.

Bijlage 45B geeft een heel ander beeld te zien van raai 10. De rotsformatie is aanzienlijk duidelijker te onderscheiden, terwijl de verschillen in gemeten waterdiepten zijn afgenomen. Blijkbaar was er nauwelijk deining tijdens het peilen op die dagen, waardoor het ook mogelijk was om tot dicht onder de kust te peilen.

In de periode februari - september 1976 is nog zand geklapt in het offshore gebied op $\simeq 600$ m uit de kruin.

Het profiel zoals dat gemeten is op 14-9-1976 kan beschouwd worden als het definitieve profiel, dat wel enigzins afwijkt van het ontwerpprofiel met name in het offshore gebied.

Evenwijdig aan de kust ter hoogte van de hoogwaterlijn ligt een steenstorting gedeeltelijk onder als boven het zand. Deze steenstorting heeft men tijdens het uitbouwen van de zanddam aangebracht om de kop van de dam te beschermen tegen erosie. De meest effectieve voortgang van de uitbouw werd bereikt door aan de zeezijde het zand te spuiten dat gedeeltelijk om de kop trok en hierachter bleef liggen. Zoals op de peilkaarten te zien is, is deze steenstorting (ongegradeerd) nog steeds aanwezig en vrijwel volledig intact.

- 56 -

RAAI 2

Bijlage 43A geeft vertikaal een grote spreiding te zien van de peilingen; zelfs op 850 m uit de kruin is nog een variatie van enkele meters aanwezig. T.o.v. het profiel van september 1976 is het profiel tot 650 m uit de kust naar achteren verplaatst. Bijlage 43B geeft hiervan een duidelijker beeld. De peilingen liggen dichter bijelkaar en op grotere diepten is er nauwelijks enig verschil. Tussen de peiling van 20-10-1978 en 26-4-1979 valt een onderscheid te maken dat het hier een winter- en een zomerprofiel betreft. De backshore vertoont een lichte achteruitgang.

RAAI 6

Het profiel van raai 6 vertoont in iets mindere mate hetzelfde beeld als raai 2 (bijlage 44A en B).

De helling, hoewel iets vlakker, komt redelijk overeen met het ontwerpprofiel.

RAAI 10

Zoals reeds eerder opgemerkt is, lopen de peilingen van profiel 10 op bijlage 45 sterk uiteen. Bijlage 45B geeft een duidelijk beeld van profiel 10. Opvallend is dat de meting van 6-4-1979 tot dicht onder de kust kon worden uitgevoerd (hoog water, mooi weer?). Het profiel is blijkens de peilingen redelijk stabiel. Het verschil van de peiling op 20-10-1978 (winter) in het nearshore-gebied met die van zomer 1979 is treffend.

RAAI 14

De peilingen van raai 14 geven een stabiel profiel aan. De helling van het profiel in het nearshore-gebied is vrijwel gelijk aan dat van het ontwerpprofiel (bijlage 46A en B).

RAAI 18

Hier hetzelfde beeld als bij raai 14 (bijlage 47A en B).

In het gebied buiten de brekerzone op \pm 500 m uit de kruin zijn de profielen aanzienlijk vlakker dan het ontwerpprofiel en treedt nog aanzanding op t.o.v. het profiel van september 1976.

RAAI 22 (bijlage 48A en B)

Een stabiel profiel met een grote overeenkomst met het ontwerpprofiel. De backshore vertoont weinig veranderingen en uit observaties is gebleken dat de steenstorting welke achtergebleven is na de bouw, door golfaanvallen niet aangetast wordt.

Peilingen van raaien in de nabijheid van Marcus Island zijn op dit moment niet beschikbaar. In dit gebied heeft de kust de neiging achteruit te gaan (persoonlijke communicatie, ir.Zwemmer).

Om de kustlijn vast te houden, heeft men aan beide zijden van de zanddam een steenstorting aangebracht.

Men heeft in dit gebied voldoende backshore nodig daar ook de achterzijde van de dam wordt aangevallen door diffracterende golven rondom Marcus Island.

RESUME

De kustlijn is vrij stabiel doch heeft de neiging in het diffractiegebied en nabij Hoedjies Point iets achteruit te gaan.

Een bescherming is aangebracht nabij Marcus Island kort na de bouw van de zanddam, daar men hier afgeweken heeft van het uitgangspunt dat de dam parallel aan de golfkam gelegd wordt. In dit gebied is de dam naar Marcus Island toe getrokken.

Nabij Hoedjies Point is voldoende backshore aanwezig en mag de kustlijn achteruitgaan om zich tot een evenwichtspositie te ontwikkelen. De huidige ontwikkeling van de kustlijn komt vrij goed overeen met de berekende kustlijnoriëntatie. Het dwarsprofiel komt goed overeen met het ontwerpprofiel. Van een overeenkomst tussen het dwarsprofiel met het Dprofiel van Swart is nauwelijks sprake. De helling van het profiel neemt blijkens de peilingen richting Hoedjies Point waar de kust iets achteruitgaat iets toe.

Helaas zijn aan de profielen van North Bay geen peilingen gedaan. Het zou interessant zijn om te weten hoe de profielen van North Bay zich sinds de peiling van april 1972 ontwikkeld hebben.

Een uitsorteren van het korrelmateriaal is nog niet waargenomen. Stroommetingen zijn niet uitgevoerd en uit luchtfoto's is niet gebleken dat ripcurrents aanwezig zijn.

ERKENTELIJKHEID

Ondergetekende is dank verschuldigd aan ir.R.Reinalda voor de begeleiding bij het tot stand komen van dit verslag.

Voor het afstaan van de vele gegevens van het Saldanha Bay-project ben ik het ingenieursbureau L.Lievense zeer erkentelijk.

Dank aan Tineke Bruinsma voor het uittypen van dit verslag.

A.J.Vrijhof

LITERATUUR

- L.W.Lievense: Consulting Engineers;
 Saldanha Bay Breakwater Design, 1972
- W.L.Stellenbosch: Zuid Afrika;Saldanha Bay Wave Studies
- (3) W.L.Stellenbosch: Zuid Afrika;Saldanha Bay Meg 1009
- H.Swart: Offshore sediment transport and equilibruim beach profiles;Delft, W.L.-publikatie 131, 1974
- (5) Saldanha Bay Breakwater Design, effect of grain diameter;Delft, W.L.-publikatie R825, 1974
- (6) Coastal Engineering Volume II Harbour & Beach Problems;Collegedictaat Vakgroep Kustwaterbouwkunde T.H.Delft
- W.T.Bakker: The influence of longshore variation of the wave height on the litteral current
 R.W.S.-publikatie
- Paul D.Komar: Nearshore currents: Generation by oblique Incident Waves and Longshore Variations in Wave Height;
 Nearshore Sediment Dynamics and Sedimentation, Publ.: John Wiley & Sons
- M.S.Longuet-Higgins: Longshore currents generated by obliquely Incident sea weaves;
 Journal of Geophysical Research, 1970, p.6678-6801
- M.S.Longuet-Higgins: Longshore currents, Waves on beaches and resulting sediment transport - Meyer;
 Publikatie 28 - University of Wisconsin
- (11) Shore Protection Manuel C.E.R.C.

(12) J.van Overeem: Overzicht van kleine algol-computerprogramma's voor morphologische problemen

T.H.Delft, 1978

(13) J.van Overeem: Numeriek model voor de berekening van kustlijnveranderingen t.g.v. golven en getij

Afstudeerverslag Vakgroep Kustwaterbouwkunde T.H.Delft, 1978

1 DEEP HEIGHT SEA CUMULATIVE WAVE DISTRIBUTION FOR SALDANHA BAY



WAVE HEIGHT

Bylage



DEEP SEA CUMULATIVE WAVE PERIOD DISTRIBUTION FOR SALDANHA BAY Bylage 2



DIRECTIONAL DISTRIBUTION OF WAVES FOR SALDANHA BAY

Bylage 3

Tabel	I:	Gemiddelde	golfhoogte	voor	Saldanha	Bay.	(in	m)

				and the second se				
Richting	S	SSW	S₩	WSW	W	WNW	NW	NNW
Jaar	2,3	3,2	2,9	2,9	3,1	4,0	3,3	3,9
Zomer	2,9	2,7	2,7	2,4		2,2	-	-
Herfst	1,6	2,8	2,8	3,2	3,0	5,7	2,2	-
Winter	1,8	4,1	3,0	4,2	-	-	5,2	-
Lente	2,2	2,9	3,0	3,0	-	-	-	3,7

Tabel II: Gemiddelde golfperiode voor Saldanha Bay. (in sec)

Richting	S	SSW	SW	WSW	W	WNW	NW	NNW
Jaar	13,2	13,9	13,5	13,6	14,3	16,3	13,5	12,6
Zomer	13,3	13,0	13,2	13,6	-	18,0	-	· -
Herfst	13,0	12,9	12,8	14,0	14,0	14,0	12,0	-
Winter	13,6	14,9	14,3	14,0	-	-	16,0	-
Lente	13,0	14,1	13,5	13,3	-		-	12,0

Bylage 4











AL ST

......

3

W NI H




FIGURE 1 : Aerial photograph of Saldanha Bay showing model boundary and layout of iron ore loading terminal.

Bylage 8













C



Tel.: 0 1600-4 55 55 Telex: 54301

Haven 4, Breda

samples Nort Bay(west)

ADD. IV bylage 15









		-	0 0	A			• •	0 0			0.0	· _		
<pre>Add Accord Concillation of Defering and Accord and</pre>	Bertlering IE	140 - 285m.	110041000		004400 1004400 100 100 100 100 100	91 92 100 100			2101 21105 21105 21105					320 320 320
	91 FAST ALGOL COMPILER OF DELFT,RELEASE OF 1/ 2/1977 PAGE 1	2 OPTIONS IN EFFECT:SIZE(KBYTES)= 154,10L= 6, SEG=SEGM, 0 DPTIONS IN EFFECT:SIZE(KBYTES)= 154,10L= 6, SEG=SEGM, 0 SE, SOURCE (5),NST,SWAPO,TES1(T),W,NCOUMP.	0 0 13EGIN' 0 13EGIN' 0 13 13 13 14 13 14 15 11 13 16 13 14 10 18 13 14 10 19 13 14 10 19 13 14 10 19 14 10 14 10 19 14 10 14 14 10 14 10 14 14 10 14 14 10 14 10 14 14 14 14 14 14 14 <	I REAL PSUCEDURE FALO PALO PALO	0 21 ************************************	 ^{1,1} 39 BLANK(1,10); OUTSTRING(1, ('R = 0.06 M ^{1,2} 41 LINE (1.4); ^{1,4} READ(0,K); ^{1,4} SAL ^{1,4} FOR (1,4); ^{1,4} SAL ^{1,6} SAL	0 45 00 54 50 46 001 57 10 51 54 48 001 51 51 54 55 60 001 51 51 54 55 60 001 51 51 54 55 60 001 51 54 54 55 61 54 001 51 54 54 61 54 001 51 54 54 62 001 51 54 54 54 54 64 001 51 54	w b5 DUTSTRING(1; (f) DFLTA D w b5 DUTSTRING(1; (f) DFEKERDIE TE); (f) BFEKERDIE); (f) BFEKERDIE); (f)	<pre>A P P P P P P P P P P P P P P P P P P P</pre>	1 X 82 83 . REAL . SAL 1 X 83 84 Puble = FH(D); . SAL 0 X 84 Puble = FH(D); . SAL 0 X 85 COIE = G(D); . . . 0 X 0 0 X .	IF FAST ALGOL COMPILER OF DELFT,RELEASE OF 1/ 2/1977 PAGE 2	0 2: 85 0::: 5: 5: 0 :: 9: 8: 1: 5: 0 :: 8: 5:: 5: 0 :: 5: 5: 5: 0 :: : 5: 5: 0 :: : : 5: 0 :: : : : 0 :: : : : 0 :: : : : 0 :: : : : 0 :: : : :	0 0	0 1.145N 0 1.100 1.100 1.110*N-51/2; 0 1.110 0

1.1.1

44. ŝ.	0	-	c	0		0	0	(0	0	(0	0		0	0		0	0	()	0		0	0	<u></u> (0	0	()	0
			(B)	732			10 20	30	80	76	1000		00	8			21		8	α 10		4C		46	44	42	6	38	8	2	32
		ALL	ALL ALL			A A L	ALL MUL					A A L	AL 39		AL 44			44L 240	AAL AAL			AL 54								240	
-11677 5ACE 5		<i></i>		9930	330 1	<i>.</i>	S. 20	900		50	SV KERZONE;	200 200	υλο. 		20		9999 1	332	330	600°	+ 0DAK:	S/		2.11977 - 2465 - 2		220			ZONE ;	100	3332
T ALCON CONDIES OF DELET SELENCE OF 17		86 87 87 01:= [40]: 87 87 87	89 ERIK: 1. 89 D:= N* D5LTAD;	91 FW3:= FW3); 92 V(/N/):= F(0);	94 D:= (N+1)*05LTAD: 95 FNJ:= FN(D); 96 CFIE C(D);	97 V(/N+1/);= f(D); 98 If N*10+5-LBR)>0	99 100 L:= (L8X+10*N-5) /2;	101 0:=L/45.39; 102 FwD:= Fw(D); 103 CD:= C(D);	104 Ut= F(D); 105 CDAK== U*D*(LBR-N*10+5);	101 FWD:= FW(D): 108 CD:= C(0);	109 038:= F(D); 110 02:= 0, DOAK; 111 02:= 0, DOAK;	111 N:=N-1; 112 .3010' EINDE;	114 •ELSE •••••••••••••••••••••••••••••••••	116 'IF' V(/N/) * V(/N+1/)<0 'THSN' 3 118 LA:= N*10; L8:=(N+1)*10; Z: 121 V3:=V(/N+1/);	123 CHRIS: L:=(L4*VB-L8*VA)/(VB-VA): 125 CHRIS: D:=(L44VB-L8*VA)/(VB-VA):		129 FWD:= FUC:= (L+=PS)/45.59; U:=UI: 131 FWD:= FN(D); 132P = CD:= C(D);	133 U3:= F(D); 134 EWD:= FW(D): 134 EWD:= FW(D):	137 CDT= C(0); 138 U41= F(0);	140 ************************************	142 155 155 14 143 155 154 1645 1/2; 155 155 157 144 155 155 157 155 155 155 155 155 155	147 147 15ND		T ALCOL COMPTLED DE DELET DELEASE DE 17		148 'ELS' 149 'ELS' 150 L1:=(L+N*10-5)/2 t LD:=10*N+5-L;	152 D1:=L1/46.39; D:=D1:	156 C0:= C(0);	159 JUAN	100 0:=0: 162 0:=0: 162 0:=6(L1+5)/45.39; 0:=D2;	164 FWD:= FW(D); 165 FWD:= C(D);
5	-	42	10	38	36	in the second se	32	× _ 30		26		Los Sub	02.	81	X 16	14	17	01 ×		12 B	1	12.12		10	44	42	01 X	HE -	36	X 34	32
)	C		0	0		0	0		•	0		0	0	r patro de conserva	0	0		0 .	0		0	0	-	0	0	b	ol	0	9	2	0

in I	b-anges	j.	فحفت	-			atekás	and a	100			a site			Anne	and the second		an Lorenza	alesse ei	-		-			and a second					•
13	0		181	0	131		•	120		2	22		2		0	0		0	0				0	0	(0	0	0		•
																									2		H TOWN	6		2
and the second																														
and the second																														
									And the second s								And a second sec										A second			
																					 A set of the set of									
	a r		100		0000 0000 00000 00000	2000	1000	00-	0000 0000 0000 0000	1000	000 2017	144	L 7601	L 7504	L 7605 L 7606	L 7605	L 7611	L 780	2000		LL 84404	L 84C6	and the second s		L 8403 8403 L 8403	L 8449	1144 444	107	L 8419	
5	C.A.		444	AAA	222	2000	AA	4450	A A A	AAA	A A A	244 AAA	44.	444	SSA	SSAS	244	SSS A A A	A A S	44	A A A	SA		4	A A A	AAA	444	A S A	AAS	ANN
- AGE																								AGE						
															And a second sec						NK(1,5			C.						
																					1: 814									
																					0.216								The area of the second se	
1191					ке;													AK:			:,2,(J*		and the second s	116	NX (1.4	51;				
1/ 2/1		1-C:			KERZON			: *!		A construction of the second s								10 + 0			1X(1,2			1/-2/1	1: 31 4	ANK(I,				
ASE OF	1	=10*N+5			18 - 13			+00+ 0										. 0			41: AF			SE OF	(4+1)	1): BL		SLOT :-		
L'RELE					ISTE DE	-211		=:0		15N.		1)=: Y.		. N 51	:=ר:	: 1=: !	15:	CL TAD:			ANK(1,			RELEA	(1-2-0	*0.216		60101		1,33);
E DELF1		-51/2	0==0	A second se	ET EE		A CONTRACTOR OF A CONTRACTOR OF A CONTRACTOR OF A CONTRACTOR A CONTRAC	101-0	Tankara a	TI NIS		.NI%		+1. 0×	ירו: רפ	IN. LA	10 ° CHR	1.0*/	EALK	- NEH1			A second se	DELFT	THEN	(a+ f) /)	- Nu	HEN.	N	HEN'
LER OF		1*N+1	······································	:::::::::::::::::::::::::::::::::::::::	204C0	1146	C(O):	2*0*(10	NTHE C	>10	ELSEN.	. >.	Nussian sing			- >-	END	*(///)	105.	(1+4	13 290			LER OF	(d-1+N	1,2,2,2	::	1. 440	H1. 2/	NHON NON
COMP		L1:=01			N H H H H	201			ND - Z					A DE LE CALLER A				00¥	NDAL:	Pice -		ONS .		COMPI	Pares -	X I I I I		1960	L C	IF.
L ALGOL		2000	153	200	8000	161	122	2022	172	111	179	0180	1000	0000	0000	1001	640	C	msb ODO			216		T ALGOL	- 20	2000	10000	0.00	H.	200
FAS	2	20-20-	× 10	B	36	14	C	00	8/2	62 <u>111</u> 26	10	12	02	81	91	11	11	0	in the second se	0	And the second s	2 .	-44	FAS	130	10	36			32
)	0	-	0	0		0	0		0	•	erter fr	•	0	entra	8	0	1017.087	• •	٢	-	0	30	0	C)	Bi	ola	re	27	o c

												Ā			-	-		_						. \$ 0.64.			unit.
	0	-)	0	C)	0	()	0	(•	0	(0	0	C)	0	0)	0		Γ^{i}	-		
46 200	44	42	40	38	36	34	32	30	28	26	24	22	02	8	16	14	12	10	8	6	4	2		1			
																							a talian in Talian in	and the second s	ilia 1	F. SALVA	
E STA																							(At.		1.0	- 18*	*
																								a tra i addie ge	-14 <u>2</u>		
																				P			Ì		• •		
																							4	• • •	:		
																									,		
																							1.0	4	•		
	51	-0.00	102	NMA	5.0		NN	in no	NUN	10.01	-000	0-0	1000	>				•							North.	.* * 3	÷.,
E T	10 14	ALL 84	AL 84	AL 84	44	ALL CAL	ALA84	AL	AL 841	AL 84	ALL 842	AL 84		AL al									1.	. •	•		•
4														- material and a second							And And And And						
5											11:59		 Andrease Andrease<		•			The second se	 An instant transmission <l< td=""><td>and the second s</td><td></td><td>A second second</td><td></td><td></td><td></td><td>iðn - m</td><td>Dean</td></l<>	and the second s		A second				iðn - m	Dean
d											3.3.VE	05											10.6				1
											.x(1.														• *	1	. *
											1010	LAING													-		
the second second		:11:									(1.3.	:0015							Anna an anna an an an an an an an an an a				-		$\mathcal{F} \stackrel{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\atop\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\underset{\mathcal{C}}{\atop\underset{\mathcal{C}}{{\atop\mathcal{C}}{\atop\atop\mathcal{C}}{\atop\atop\mathcal{C}}{\atop\atop\mathcal{C}}{\atop;}}{}}}}}}}}}}}}}}}}}}}}{}}$.17
1977		ANK(1	: 2 :						A Constant of the second secon		XEV.)	Sec.)			A CANADA AND AND AND AND AND AND AND AND AN					an a			1 2 4 • 5 1 • • • • •	Т. 		•	
1/ 2/		1: 31	ANKII					:10			6:11:5	CUBS/											1 . /				
E E		(4+6)	1: 81		101:			0. SL	-	}	STRIN	8 : : .											2	250			12
ELEAS		.2.0.	11:16		S .CT		331;	109.	CLU2.		100:	Sec.	0= 17														
LFT,R		FIX(1	1 (d+F		1.160		. L) XN	THEN	news.		1.50)	CUBS I	0								The second		the second			1	-
OF DE		A : (0	~~~~~		NEHT .	THEN	THEN .	• (0-	THEN		LANK	B															
ILER			1,3,3,	21:	A New	N/N	ALSO A		N/N	HANS :	80	NO NO												and -			
COMP	0		ATT T				L.					I ST ST ST	Jon Doc	.02	F OUND		A CARDON							•19	100		
ALGOL		- 86	141	10.0	0000	I.	0.014	200		10-	899			9. 49	RORS	And the second s							land the	6	194		
FAST	1	200	10100	100	2000	1000	1000	NUN	444	100	244	100	200	56	NO E									10			
8 9	C	42	0	C	36	0	32	30	8	26	24	22	0	i de	6		12	0	0	0	0	0		1999 - 1995 -	n	0	001
Crater -	5. 1	1.19	83.11				area .	in the second		in an an	N.S. TR	ন্যাক্ষ্	er trata	NEWSTA	e dasa	रक्षत्वस्य	un an	Sec. 14	भगवा जात जनसङ्ख्या		19. útrai		The second		Dy	rage	270

00000 Image: Second
000000000000000000000000000000000000
Constructions Construction C
CCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCCC

Bylage 31 b

	12 14 0	16	20 O	0 30 31 0 32	36	40	0 0	1
							Ψ	E-jac. h. ?
								a provide and the second second
			C1 208559955 208559955 208559955 20955955 2095595 2095595 20955 20055 20	1000000 000000000000000000000000000000				
			6004004					1 2
			0 043CVW40	1444400 0000000000000000000000000000000				
· 6.			Store 100	00000000 0000000				
2 - 12 Co 96	5/00		-20000000	00000001	03			
7 40	0 = /		V V V V V V V V V V V V V V V V V V V	11111111111111111111111111111111111111	4833'-			
U	2,1		9C11	••••••				•
ENS			2200000000 11111111 1211111111 12111111111 1211111111		203			"Aba
FGEGEV	00		ZN0000440	10+04+0401 10+04+0401 10+04+0401	+•109			
N GOL	. •05		00000000000000000000000000000000000000	00000000	03			
OER VA	• M			0440440 04400400 04400400	•• 5930		0	
INV	•3		01040102 L	100-10-40				
A SIE	SEC #+.58		0 0004440	02202FFF				
ς.	1 090		6002 1000000 1000000 1000000 1000000 1000000					
	/AK= -3	SEC	0000000	00000000				
		14.00	IS POR					
	•HQ	-1	A 1000000000000000000000000000000000000	00000000				
Э.0(RUE .	T I I	T T T T T T T T T T T T T T T T T T T	00000000				
RENING	040=11 ELGEGE	.040						
BEREI	SUSL	å ž	HH WZHNM&SGCH WD XQ			÷. F.		
	0 12 O	a O	0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	28 30 32		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	2 8	and the second s

0	0		<u>.</u>	0	0	0 0	0	0	0	0	0	0	0	•	
*	8	10	12	14	18	20	24	28	32 (36	30 (84	45	40	
															and the second
						C1 741-095	2004 2004 2004	00 4 4 4 9 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0	85.376						
						8000	10+40	0400 0400	600						1
						0 0480		2744 4444	4.0.0						
						M/SEC	0.450	00000000000000000000000000000000000000	1.76						
		0	0.01.	12.9 °		444 101 003 003	00000	00000	0000	10					G Steel
		100	-10	20-		10VAK 101 1474 18134	1000 1000 1000	00000000000000000000000000000000000000	12150	.4149					
						L			NNM						
19 18 19	EVENS					ZN0000	10000	805420 80540 80540	9825	2441-0					
	OLFGEG			00500		PORT 1	+++++	-++++	+++	×.+					
	VAN G		1.2 1.2 1.2	;		184NS	0000	80000	001100	1551-0					
	NVOER					0N	++++	++++	+++	•••					
	E. 1 1		EC	581-3		60 28.02 28.02 28.02 28.02 20 20 20 20 20 20 20 20 20 20 20 20 2	000m	0400	72.78						
	VERSI		S	.+=060	A Contraction of the second se	L @4N	00000	0000F	100						
-			1	EC.	110 110 - 11	C ^C			NNN	A THE PARTY OF THE P					
			JDVAK	e-10		H		00000 00000 00000 00000	33.020						in a car
			11.	DM=+.3 T= 14	and the second s	0000	20000	00000	200						
1		3.00				1.1.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2.5 2	++++		+++						· · ·
	ei 3	9vIn	TRUI	1.65	¥ O	BR EE			555						
	Oc.	EREKEN	USLOAD	ELTA:	•0•	TT TO	*****	000-0	2040						
4	16 80	80	in St	2 8 3	× s	2 2 2	24	28	R Z	* *	38	.4	3 3	50	e hadra haki ya si si silanana a a s
1 + +		-	-Junger of			e Carrana de Carra de		-	angan kana katan. Ba	an a	n Navalation Navalation	an sector			Bylage 31d

	00000000000000000000000000000000000000	
OLFGEGEVENS $\frac{2\pi}{2\kappa} = -40 - 4$ $\frac{2\pi}{2\kappa} = -40 - 4$ 0.500 $\frac{1}{6} = 2^{\circ}$	рокт и и и и и и и и и и и и и и и и и и и	
VERSTE 1 INVOER VAN G 1 SEC	Попристрание и попри	
7. 17.00 RUE 1 TIJDVAK= VENS1 DM=+.301-3 T= 14.00 SEC	Герте (ж. с.	

	-	_				1.	 		11	Mariad		si.	interior too		are to Make			-	1		* ·	*	-	-	-	-	1		1	-	-
431 ALGL. COUPLER OF DEFINELEASE UP.1.21071 210711 210711 210711			9	9			91	91			54	20	82	30		WE	36								9	8		21		(j) 91	
		TAST ALONG LUTTLEN OF VELTINGLEASE OF AL STATE	J E 103 PRIU2E30	B 102 0utstring(1.'('SUSLUAD=')');0UT800LEAN(1.SUSLOAD); PR002652 B 104 RLANK(1.5); B0002F52	105 10151R146(11.111)104.0.1 106 115 FPAC 10001 THEWIAT 1X(1,44.0.15AG) 15LSE 15LU(1.1.44.5AG) 1 106 115 1401 (1.3.1)2001 THEWIAT 1X(1,44.0.5AG) 15LIME (1.2)3 107 112 112 112 112 112 112 112 112 112 11	III3 OUTSTRING(1+('KORRELGFGEVENS:')');LINE(1+1); N2 N13 OUTSTRING(1+('FOELTA));SELAK(1+5); PR002600 N2 N15 OUTSTRING(1+('FOELTA));SELAK(1+5); PR002600	I21 UUTSTRING(1.*('T#')'); AFIX(1.2.2.1); UUTSTRING(1.*('SEC')'); 16 130 UUTSTRING(1.*('T#')'); AFIX(1.2.2.1); UUTSTRING(1.*('SEC')'); PR002MUD 16 133 UUTSTRING(1.*('T#')'); AFIX(1.2.2.1); UUTSTRING(1.*('SEC')'); PR002MUD	134 0UTSTRING(1+('K#')');AFIX(1+13+K);001STKING(1+('A+1)) 138 '1FFSOURT(/2/)'1500H1(/3/)'17HEN1BEGIN 140 0UTSTRING(1+('MEET- BEEEDIE V	20 141 USPURTIN H3 PER TLJDVAK 20 142 OUTSTRING(1) (POUNT 7 25 142 OUTSTRING(1) (POUNT 101 AA 101 AA 100	Z 143 LENDIFELSE THEGINI PRODUCED A HOUSTRING (1.11) TRANSHOUZUDD	Za 148 UUTSTAING 1. (PUNT TOFAAL (M/SEC) 1) (); (M) (M) (M) (M) 200	76 [50 FORTITEL'STEPTIONTIL'N'DOTHEGIN'KHIFK/H(1/); 1[F1-KH2=0 PR002500 76 [54 THEN'HEGIN'OUTSTRING(1, 1/K/H S GROTER DAW 1 1); 1:60TUPEINDE1 PR003600 1:57 FED'STEPTION (12/KH)/LM105C1(/1/); 1:80TUPEINDE1 PR003600	28 164 GULFL(/1/):=C(H(/1/):); THEWIU0(/1/):=UVAST ::IF'SUURT[/1/):IHEN''BEGIN' PRU03C00 28 164 GULFL(/1/):=C(H(/1/):); T)*T	165 X1=2*P(*H(/1/)*=P(*G()[FH(/1/)/7*CSCH(X)1+END1] 166 U0(/1/)*=P(*G()[FH(/1/)/7*CSCH(X)1+END1] 164 U0(/1/)*=P(*G()[FH(/1/)/7*CSCH(X)1+5,2]3*(AB/X)**(194)]1 174 P(003E01) 174 P(003E01)	ITO KSIIISORT(FW/(249.AI))+CO(/I/): PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02 PRU05E02	175 MULEMUNSQRT(MU): 24 1176 GF(/1/):=.27*DF(IA+CQ(/1/)+CQ(/1/)/(MU+VAR)*DI 24 1176 GF(/1/):=.27*DF(IA+CQ(/1/)+CQ(/1/)/(MU+VAR)*DI	177 1766(////)21000000000000000000000000000000000		100 ktm 216*k1**(2-1)/(1-KH)**2'ELSE'Ktm=216/(1-KH)**2' Px003000 Px00300 Px003000 Px00300000 Px0030000	195 IF 283 THEN 2182+ -60 197 IF 283 THEN 2183+ -60 198 If 283 THEN 2183 THEN (2 + 2 + 1) + (-2 + 2) # (1 = KH+*(-2+2)) + 2 * (2 - 1) / (2 * PR/03R03	200 7(-24) 1(1(-24)) 1(1(-24)) 1(1(-24)) 2(1(-24))) 2(1(-24)) 2(1(-24))) 2(1(-24)) 2(1(-24)) 2(1(-24)) 2(1(-24)) 2(1(-24))) 2(1(-24)) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24))) 2(1(-24)	46 203 SSUS(/I/):=1,83*S8(/I/)*(II*LN(33/KH)+I2);	C 2 Excration comprise of officience of 1/ 2/1977 - PAGE 3		© 504 NEBBISCHI PRID3V00 6 204 LIGE(1.1);AFIX(1,2.0.1);AFIX(1,5.0.688(/1/));FIX(1.2.3.V(/1/)); PX003W00	D B 210 11F1-SOURT(///)	0 218 "IF'SUSLOAD THEN' REGINT TARENT REGINT TARENT STATES SU(717)) 1	220 FLU(1:4:2:55US(/1/)); SLANK(1:2); PRON4600 FLU(1:4:2:55US(/1/)); SR(7))); SR(7))); SR(7)); SR(7)); SR(7)); SR(7); SR(226 AFIX(1,1,2,UO(/1/)):AFIX(1,3,2,CU(/1/))!AFIX(1,3,2,CU(/1/)): END'ILUS: PRU04100 230 SUMTESONHEESONS:ED: PRU04100 PED04400	C 15 233 TERISTERATION TO SUPPORT TATISTER TOWING TO ADDISONS I SONS + SSUS(/1/) PRIDATOD	C 238 SUMPTONATION STATISTICAL

				-											-• 67 200				ila e Sate		**	n digina Makanig Makanig	
p	12		0		0	0	1	0_	0	(0	0		0	0		5	U	¢	>	0	0	L'action and and
)	8		1	11		81				26		30	32	34	36	38	40	42	44	46	and the second
																							and a second
															trans V. State								
																							4
	Hadaman and Andreas																						ан сайтан айтан айтан айтан айтан айта
A ST T	: 1																						
		03400	03×50	03200	04600	0007 7000 7700	04100	04000	440 000 000 000	000 740 000 740 000													e Bre
		000		DXC DXC	001	199	Card (000	000	200													
Ċ,		::::/				ILUSI	1/)50																•
PAGE		1/)/1					WS+SS		1000														· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
		1.2.3				HILL I	S = = S 0	- NONT															
		YI::	BEGIN				01 504			N.													
		((/1/	LSE NO	(2.0)		:(1410	211213	-02	OFTHE													
		0. HR	18/18/	AI ANK		11/18	INN		1): •	DOELS													
2/19		×11.5	ANK (1	1111	1+S+(1)	-8+0	LIAT	105.0	2.500	NI-II.													
JF 1/	1	I JAE (3.2.6	1121211	BLAN	MBs = S				DELI													
EASE		1.0.2	HIXI		ELSE	05.00	LON	STRIN	DJ: FCO	END!													
I.REL		• [) X	11):41	EGIN	1.0	N TI	z	100:10	K(1,2	NKEAL					And the set of the set								· ·
DELF		1):45	HCVI	HEN! .		CZO CEC		HLANK	HLAN	LUS11													
ER OF		2417C	2.601	AD IT!	100-0	Call S	141.0v	1.11	SUMS	10.0E													
JIMMU		1.1.	1.3.	SUSLO		HOS -	-SOM	I.I.	1.1.1	Z PAG		QN											
GOL C		AFIX	AFIX	141.	AF1X	50MT	SUMT NO		LINE	HOMA	END	SS FOL											
ST AL		200	0410	218	222	5300	10 - 10 10 - 10 10 - 10	545	200	2000	264	ERROF											
4 FA		9	8	01	12	14	16	18	50	22	24	26 NO	28	30	32	M	36	36	0	42		0	
Patrice of	C		0	0		Θ	0		0	0		0	0)	0	0		•	0		0	0	Bylage 34C

Huedjues Found 19.9- to.91 -0.26 $\frac{-140}{21} - \frac{-240}{-210} - \frac{-160}{-100} - \frac{-246}{-100} - \frac{-154}{-160} - \frac{-246}{-150} - \frac{154}{-216} - \frac{159}{-150} - \frac{150}{-216} - \frac{150}{-126} - \frac{159}{-226} - \frac{159}{-126} - \frac{159}{-238} - \frac{150}{-226} - \frac{126}{-126} - \frac{126}{-238} - \frac{126}{-226} - \frac{126}{-126} - \frac{126}{-238} - \frac{126}{-226} - \frac{126}{-126} - \frac{126}{-238} - \frac{126}{-226} - \frac{126}{-226} - \frac{126}{-238} - \frac{126}{-228} -$ 1 - 13 T 054 054 054 054 029 029 027 025 010 - 025 000 0.24 0,36 0,08 150 $\frac{3.56}{11} = \frac{1}{115} = \frac{-0.83}{-0.40} = \frac{-0.79}{-0.72} = \frac{-1.44}{-0.76} = \frac{-2.14}{-1.52} = \frac{-1.52}{-1.52} = \frac{0.88}{-1.15} = \frac{1.16}{-1.12} = \frac{0.62}{-0.55} = \frac{0.55}{-0.55} = \frac{0.54}{-0.41} = \frac{0.56}{-0.56} = \frac{0.22}{-0.56} = \frac{0.24}{-0.56} = \frac{0.26}{-0.56} = \frac{0.26$ 4 41.72 0.03 11 -335 0.03 11 4:35 1:43 0.59 0.71 1.40 0.31 - aby - oby - 0.31 - 0.64 - 0.88 - 20.38 17.65 13.32 2.70 - 66-24 16.14 17.82 11.40 41.55 42.12 10.55 4015 10.00 41.22 1 60.0 hichling 0.12 .0 0.13 5 5.35 \$41.03 \$4575 \$40.00 \$303 \$1.36 \$1.24 \$0.56 \$0.07 0.13 7 m³/sec -t171 ous 2 10.01 61.0 12 .3 11 0.22 in x-y richtung 412. 412.00 \$0.06 3 0.18 -0.43 -0.26 5 -2.46 debieten -0.30 60.0richturg Marcus J. Continuiteit 610--0.43 4 Qx positief tsto-3 A10.31 -1.54 asp-2 11.14 \$0,13 -0.58 2-0.90 19.0-4 7 616 5 0.65 62.86 3-log Vacie 1 10 5 5 I 13 12 0 1 8

rekting Mareus Island. Verloop concert raties Cuan zandtransport_3 C * 10

0.32 0.32 0.31 0.31 0.31 0.31 0.31 0.32 0.33 0.33 0.33 0.35 0.35	0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0
and a second sec	0.32 0.32 0 0.32 0.32 0 0.31 0.31 0 0.31 0.31 0 0.31 0.31 0 0.31 0.31 0 0.32 0.31 0 0.31 0.31 0 0.32 0.31 0 0.31 0.31 0 0.32 0.31 0 0.33 0.31 0 0.35 0.35 0

											X		2	7	1
						26ht	13986	494							
						-7165	-13812	-1106			/				
		****			itti-	5432	9800	669	-317		<u>\</u>				
					sot1	-5200	tstb-	-668	323-						
		1965	2520	-4/30	-853	1228	6299	329	-167	-324	-330	-64	759	-5/8	
		ghst-	-2523	4113	841	-3686	- 63/3	- 380	191	323	380	69	-254	tos	
		5283	ibsy	-2546	-176	2339	3390	, thi	Sc	811-	-236	-59	266	- 2955	53
		-5253	-1670	2569	sti	-2350	-2838	- 13.9	-98	36	226	53	-305	299	R
	6512	3341	943	-1262	351	1239	holl	t2-	108	18	-135	-27	243	-100	1
	-6290	-3364	tob-	1043	tse-	iton-	-1094	103	- 52	-1.0	154	28	-202	ê	ž
	450g	16t1	367	-269	734	165	-661	thi-	196	196	64-	75	1961	24	6-
	togh-	-1644	-260	2s7	-965	-50W	- 594		642-	-266	£	-23	-222	- 79	507
8814	2906	613	-44	438	book	-205	-1003	1/2-	241	284	22	22	sti	131	- 6
- 4435	-2057	- 614	152	-198	-933	tth	3/05	373	-245	622-	13	-27	t91-	-48	1
3361	izzz	-254	-351	tsb	1139	Dot-	-2716	-31.3	1tz	332	20	20	176	sti	1
-3203	6121-	257	143	626-	-956-	269	2678	13/2	-23/	-284	- 81	8-	-164	181-	
46 23iy	849	-833	-536	1264	1192	066-	-3/65	-329	tt2	364	101	35	138	224	
-2/3/	- 863	653	541	-1279	to11-	836	2705	288	-276	-368	104	-35	-138	-230	
920 1512	230	otii-	-631	1309	1156	-1125	-3266	-318	tsz	362	So/	30	120	240	15
112 -1652	-219	1152	622	thal-	-6209-	rogy	3237	323	-233	-329	-104	12-	511-	242-	2.
111 915	861-	-1282	-b35	1341	6053	0111-	-3040	-232	230	319	hil	25	89	228	25
374 -1103	150	1146	502	-1272	L96-	266	2003	260	-225	-303	111-	-23	-72	-204	2
21 486	- 431	-1230	its-	1103	900	-1019	2611	-246	192	266	106	12	63	200	2
315 -459	339	1112	523	6tm-	- 793	116	tzhz	228	-168	612-	-/02	1-1	69-	-186	1
GEI hs	-432	6001-	Ish-	920	667	tht-	-1985	-186	hh1	202	st	t1	50	641	-
95 -255	400	060	tin	100-	-606	633	1801	167	- 139	-203	96-	-13	15-	-135	1
5 - 70	-377	- 646 566	otz-	565	398	024-	-1107	-112 08	89	411	t.7	12	23	92	=
64- 210	-253	242-	-156	313	220	-230	-646	-58	43	25	28	5	hi	47	
61	16.	2	2	1302	thin	253		2	66-	6	2		- ۲۷	24-	1
2 3	77	2	3		d	8	0	0		2	N	14 13		2	-d

- erosie + aanzonding

	×	4
1071 <u>5</u> 7	N 13 1	
5 7 3	N M J	
0 2 2 0 6	m 0	Ę
7 0 M N M T	1 0 5	<u>ج</u> ج
100 0 00	7 0	z
S N S S S		g g g
5 0 0 2 Z	0 0	Å۲=
0 51 8 9 4	5 2	ğ
138-138	2 - 13	nelor
- 323234	61-19	3
39 39 39 39 39 39 39 39 33	3 9	erry.
	9 8 6 1	morry
-2 -2 -2 -3 -3 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2 -2	9 7 9	0 O G
- 4 - 38	t- t-	0
2 2 2 - 2 - 2 - 2 - 2 - 2 - 2 - 2 - 2 -	-12 - 18 - 1	
17 33 33 -16	-13 -11 3	- M
44 14 13	2 2	
2 2 3 5 m c	8 7 .5	A 12



Bylage 39



ETO EN DERTET RINNEN BREKERZONE . BOURBRUNT RADI 3.	har = 100 har = 1000 har		N D (N) V (M/SEC) 9 1.94 +.090 10 2.116 +.203 11 2.38 +.127 11 2.38 +.127 11 2.38 +.127 11 2.38 +.127 13 2.38 +.127 14 2.38 +.127 15 2.38 +.127 16 11 2.38 17 2.38 +.127 18	
**************************************	0 10 M = 0.06 M = 0.0	16 18 BEMONSTERINGSINTERVAL 10 M 18 DELLA D 0.211 M 10 M 0 20 BREKERDIEPTE 2.58 M 21 BREKERZONE 122.24 M 21 PHI 0 +.362 21 D08/DX +.0044	78 N D (M) V (M/SEC) 30 1 .22177 31 222177 32 4.3253 34 527 35 1.08231 36 1.30175 38 1.73012 46 01 .11.78 CUBS/SEC	Bylag

1.6,81

11 · ·

4	4		-	en al				-				-	No. of Concession	tatiful, sime of	No. Marcala	in the state	Referantisting		distant and		-		ad in the		1.5	
D.		13 Bereluning Real 6		na F=10 dagu	o/1	/38.5			20			S 22	V (M/SEC) 20	0	••069 ••0	••141 m	+.218		40	0 ²⁶	a O	46 O				
***************************************	* LANGSSTROOMSNELHEID EN DEBIET HINNEN BREKERZONE	******	R = 0.06 M		**************************************	EREKENING RAAI & *	******	EMUNSTERINGSINTERVAL 10 M	IEKERDIEPTE 3.42 M	TEKERZONE 162,89 M	1 U +.211 18/DX +.0031		D (M) V (M/SEC) N D (M)	.22 .132	.43	•65 ••234 13 2.81 +	1.08242 15 3.02 +	1,30 -,224	1.51 •.196	11,94	2.16 057 + 0.412	1 -19.023 m3/s Q2- 31.703 m3/s				
4	C		8	10	12 ****	4	,si C	18	0 20	22 B	24 0	26	28 N	30	0 12 2	34 3	2 S	9 16 6	- a 0	42 9	0 4 10	\$ \$			er 1 114	

Bylage 41C

A CONTRACTOR

- alter others

.

× C	0	C		0	0	D	0	C	3	0	()	0	C)	0	C)	0	0	
4 (SBD	B	10	12	14	16	18	20	22	24	26	28	30	32	34	36	38	40	42	44	46	Contraction and
																					And Man
																					Section of the sectio
	100								•												
de l																					and the second second second second
2	ł																				
4		A REAL PROPERTY OF THE PROPERT	A subject of the subj		A STATE						An Alas An Ala					A Constant of the second secon			A DESCRIPTION OF THE PARTY OF T		Bar is for an in Sec.
A								13.	227		0.00	5									
							C L	Den.	000	010	1 - 10	2.0									
						- Constant	4				c 30 00	ac	1		A CONTRACTOR						
							a	n'n	INT	100	040	33	1 III							1700	
							00	30	000	101	01-00									A same	
											A STATE OF S										
ZH							C)	11	000	100	NNO 80	16									
STE					ALC: NO	1	A/S					-	1 and						1 1		
					in i Bad				n n e	m to	200	212		-			dal.	1111	1.24	• 10.1	G Har
			1 and		ALC: N		LAAL		111	11			a sh					1.11			
X N T N							UAK TIJ	5521	50H	200	100	108									
I H					h.el	1.4	ori				***	÷',	• 1.31						1		
10	11			EBI	100	- and	8.1		1	1.	1.0				134					1)/1	the second second second second second
TH N		110			1.27		d Z Z	100	000	000	000	2010				1		1 and		1	dte - a mu
						12	E U	000	905	NN	180	12	-	100							
2 0			1	-		100	1	tint	5.00	n m n	1-0		-								
STE D			11	0200		1	PUR		000	n.t.t.	+00				1111					14-1	
0 U U				•	12		NNS NA	200	000		000	010		134							
	1 63		6.94	-		ie.	18	200	216	100	1381	0.00	101				1		:1.1	24	
				6.1	it. t				~	- 00	+++	-+							Lini,	124	
A Z = = N I				inter 1 million		1		0-0	101	-om		000		in the					1.1	p. 1 and	
54	i late	制用	14	:		1	ULF.	000	oind	-00-	0.00	-6	Milij	tout.	制件	loit.	10-1	Fall	1.65	10.1	P
	· 131	L.M.	SEC	• 58						1 4141	0.04		Line	hai	1.	1	11				
2 H 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4 4							I	840	0.0	300	500	04						A MARKEN			A the stand of the second
0			-	à			GOL	ind.	••••			~~·									
-					U U	開												ir.			
4 1 6			AX.	-	S			00C	0.00	000	000	000									
	1 1.34	1 4	VOL	0	0.	Lin.	ıξ		-		-01	NN.	1.01			Lait		i.i.i	Lata	FL ST	
	100		F	÷.	4																
				MO	- 6		SEC	191	100	100	000	26				A sufficient				4	
	0			12-	14		(W)	:::			++	++					54	10.00			
	m		IE I			100	DTE											1.11.1		h _{at} sa h	1
	92		TR	.05	X		REE M	500	200	200	000	10				THE PARTY			a state		· 通信· Partie · · · ·
5. 1	INB		AD=	5	0.00		œ			14						1-1	11-SI	1 ali			and the second second
	A m		SLO	LIA	n i	•	-Lz	-01	1.200	0-00	00	-101							1		
	BE		SU	0	a 1	ć	MU										4 1 A				
4 4 a	a os	10	12	20	16	18	29	22	3	26	28	R	2	34	36	38	9	44	8	*	
	100			0		0	0		-	-		10 P	400		154	0		0	0	69	

Bylage 42a

*

. . .

WRATE 1. JUNUE MARTE 1. JUNUE JUNUE MARTE 1. JUNUE JUNUE MARTE 1. JUNUE JUNUE <th></th> <th></th> <th></th> <th></th> <th></th> <th>rander de la constante de la c I</th>						rander de la constante de la c I
REERCENTION VERTIFI LINUER VAN GULGEGEVENS SSYDDOW FRUE TIJUNUK 1 SK SSYSTER TIJUNUK 1 SK SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER SSYSTER	, a contraction of the contracti	burk = 1/3 8.2 12 14 •	- 20 20 22 22 22 24 24 24 25 25 25 25 25 25 25 25 25 25 25 25 25	36 O	0 25 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2 2	
Real full transmission Versiti 1 1000K MI COLFEGENESS Bis Statution in the interview 1 3 K Sustation in the interview 1	ma t= 10.		C1 C1 C2 C2 C2 C2 C2 C2 C2 C2 C2 C2			
VERSIE 1 1.000 K. 100 BERECENTIAL 100 SUSTIDIATING SUST			0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0			
VERSIE 1 INUCER VAN GOLGEGEVENS BEREKENING 4.00 SUSLIDADHTRUE TIJUDVAN 1 SEC SUSLIDADHTRUE TIJUDVAN 1 SEC 000000000000000000000000000000000000			VAX VAX VAX VAX VAX VAX VAX VAX			G. 1000.
BEREKENING 4.00 BEREKENING 4.00 SUSLIDD='TRUE' T1JUWAK 1 SUSLID='TRUE' T1JUWAK<	EVENS		И И И И И И И И И И И И И И			
VERSIE 1 1400 BEREKENING 4.00 BUSLDADBHITRUE' TIJDVAK- 1 SEC SUSLDADBHITRUE' TIJDVAK- 1 SEC SUSLDADHITRUE' DIMMAGENTIALE SUSLDADHITRUE' DIMMAGENTIALE SUSLDATION SUSLDA	ER VAN GOLFGEG	W. ,0500	BUTRANSPORT			
BEREKENING 4.000 SUSLDAD= TRUE 4.000 SUSLDAD= TRUE 1.00 KORRELGEGEVENS: 005 5.0 M 11.00VAK= 1 005 600 M 11.000 SEC 05 1.1.100VAK= 1 005 005 005 005 005 005 005 005 005 00	ERSIE 1 INVU	SEC D=++58!=3	60000000000000000000000000000000000000			
BEREKENING 4.00 SUSLDAD='TRUE' 11. SUSLDAD='TRUE' 11. SUSLDAD='TRUE' 11. DELTAS 1.055 NS: DM=+.30 B= 5.0 M T= 14. K= .060 M T= 14. N= .060 M T= 14. DM=+.30 DM	И	JDVAK= 1)1-3 D91 00 SEC				
BEREKENING SUSLOADE + 1 SUSLOADE + 1 SUSLOADE + 1 BE 5.0 A COOO000 A BR 0.0 BR 0.0 BR 0.0 BR 0.0 BR 0.0 COOO00 A BR 0.0 COOO000 A BR 0.0 COOO00 A BR 0.0 COOO00 A BR 0.0 COOO00 A COOO00 A COOO000 A COOO00 A COOO000 A COOO00 A COOO00 A COOO00 A COOO000 A COOO00 A COOO00 A COOO00 A COOO00 A COOO00 A COOO00 A COOO000 A COOO0000 A COOO000 A COOO0000 A COOO00000 A COOO00000 A COOO00000 A COOO00000 A COOO00000 A COOO0000000 A COOO000000000 A COOO0000000000000000000000000000000000	4.00	E' TI. NSt DM=+.3C T= 14.	TE (*			
	BEREKENING	SUSLAAD='TRU KORRELGEGEVE DELTA= 1.65 B= 5.0 K= .060 M	ма положите положите на положите положите на положите на положите положите на положите на на на на на на на на на на на на на			

1	С	c	C)	0	6)	0			0	C)	0	C)	0	0		0	0	1							
		8	10	11	14	16	16	20	27	24	26	29	30	32	34	36	36	40	42	**	96		·		10	1	8. Y		and the second se
		s																							14	A	ţ.	3.5 849-1	and the second
	-go	1/38																					hin	bi, i	(6. 1) (6. 1)		:	044	
	لا ا	Caux										 A state of the sta	The set of									È			1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	•			A. C.
	শ্ব						 A state of a state o			85	200	43	- 90	2014	200	20									0.4	••		•	
			And a second sec						C1	-11.	124	74		300	2.2.5													ない	and the
				14					co	94.88	10.02 24 24	12 + C	12.40	2000	619	60.10	A DESCRIPTION OF A DESC					4 7		•		•	•		
	z									201	-1-00	N	NN	1001	040										en en ato i.	1.1	i.		•
	INSTEL								00											44 9.4				.6	9	44	•		- 4.
	ER / E		-						K Y Y Y	291-03	809-108	601	16 -03	522	140	1020-10									•	•		•	•
	E 81JK			·					VADE 11			000	10 CO	+++	+++	+ +	17. 1									3	•		
	METHOD		2	-			10.00		3 pER	240	500	200		1400	2000	20-					·				• • 4	4	ta	5 m	
C	N MET		01010			0			M NI T	- 6943	5287	7545	7257	1905.+	+ 1947	+ . 4987	dir r		The state of the			1. A.I.			-		-	- ⁻	
	SPURTE		A GULT			.050			ANSPUR	00 00	200	0000		1000	2000				報》 第1							:			
	NDTRAN		UEK VA			1			TR	1011	2093	1994	9524	- 200 200 200 200 200 200 200 200 200 200	+-1141 +-2512	+ 2716			日本			N.			4.6			•	
	ING ZA		INAN						JLFL	122	249	240	61.93	-00	100	.13	n (fai	100 100 100			2011 2011 1117 년	E.	•			2.5			1.5
	REKEN		KOIE		SEC	a+.58	iji.	, [co]	66	200	1 m 4	144	50	000		8					A CONTRACT OF A				No. 1			* *)	
0	98		5			060			GOLFH	E	50.00	1000		-00	245	2.74					An and the second se				7			- 1	
					VAK=		O SEC			220	8200	300	640	2000	240	420			The state of		部主義は			1		4C	:		•
					OLIT		. 14.0		I		Li I			NNN	Nmm	e.		and the second	The Tro	1 2 2 1						Ar -	4.000 T	. :.	
				00			F		>		540	100			+ 2141	+.412	in second					in the			1 P				
		1		NG 8.	TRUE	GEVENS	10	T	REDTE	E Inc	100	000	100	000	000	æ			- Aller			1.25				4			
				REKENI	SLOAD	RELGE	5.0	•090	-1- B	L Z m	um.+	0.00	-000	0-0	mæin	•			San in Li			Street.	-		100				
	v 9	×	10	BE BER	14 SUS	N KOR	18 B.	20 K	ZZ MEE	PUI	26	28	30	32		36 1	38	40	47	\$r2	46	1	-			al Renda			
	0	G T		0	0	(0	0		0	0	54-15-13	0	0		0	0)	0	0	E.	+	103	B	syle	age	42	C



























