

海岸地貌

〔苏联〕B. 口. 曾科维奇讲



海 岸 地 貌

[苏联] B. II. 曾科维奇讲

商 务 印 書 館

1959年·北京

内 容 提 要

本書是苏联科学院海洋研究所动力研究室主任 B. II. 曾科維奇教授来我国所作的关于海岸地貌的五次报告。報告內容不仅对海岸地貌的理論和海岸地貌工作方法作了精辟的闡述，并結合我国海岸的情况，提出了研究工作的方向。全書共分五部分：海岸的基本問題和研究方法；海岸及水下岸坡剖面的發育；沉积物流沿岸的运动及其形成；海岸堆积地形；中国海岸研究的若干特点和問題。最后附录了討論有关海岸地貌的一些問題，可供讀者参考。

海 岸 地 貌

[苏联] B. II. 曾科維奇著

商 务 印 書 館 出 版

北京东总布胡同 10 号

(北京市書刊出版业营业許可證出字第 107 号)

新华书店北京发行所发行 各地新华书店經售

五十年代印刷厂印刷 宣武裝訂厂裝訂

统一書号 12017·75

1959年9月初版
开本 850×1168 1/16

1959年9月北京第1次印刷
字數 55 千字

印張 2—³/16
印数 1—1,750 冊

定价(7) 0.26

序　　言

苏联科学院海洋研究所动力形态研究室主任 B. II. 曾科維奇教授应我国交通部的邀请来我国帮助解决塘沽新港的迴淤問題。1959年初，曾科維奇教授应中国科学院的邀请，先后在科学院地理研究所和北京大学地質地理系作了五次学术报告。报告內容不仅对海岸地貌的理論和海岸地貌工作方法作了精辟的闡述。并紧密的結合我国海岸的具体情况，提出了研究工作的方向。

除了报告之外，專家并和在京的有关同志举行了一次座谈会，解答所提出的一些問題。現在为滿足各方面的关于海岸研究工作的需要。我們將專家的報告記錄整理出来以供讀者参考。記錄未經專家审核，如有疏漏或与原意有出入之处，均由記錄、整理者負責。

中国科学院地理研究所地貌研究室

1959年3月31日

目 录

海岸的基本問題与研究方法	1
海岸及水下岸坡剖面的發育.....	10
沉积物流沿岸的运动及其形成.....	21
海岸堆积地形.....	30
中国海岸研究的若干特点与問題.....	46
附录 与曾科維奇專家座談記录.....	58

海岸的基本問題与研究方法

海岸研究近 150 年来有很大發展，首先开始研究海岸的是水工人員，他們为了防止海岸冲刷，必須研究海岸；其次为地質工作者，因为：①由于地表很多地区为海蝕作用所造成；②地質时期很多沉积为濱海相，为了研究它必須研究現代濱海相沉积以資对比。

地貌学出現于 19 世紀末叶，它出現虽然較晚但它所起作用却很大。最先研究海岸成因的是法国 地貌学者 爱里；其次为德国 A. 彭克。以后美国台維斯和約翰逊对海蝕循环作了研究。約翰逊在海岸方面發表了二部著作：①海岸的一般理論（1919 年）；②美国海岸。他的前一部著作总结了过去的研究成果，成为資本主义国家的海岸經典著作，但是在資本主义国家却至今一直沿用他的論点而很少作新的补充。

由于海岸研究对水工、航运和国防有很大意义，所以对有关的个别問題在各国都得到深入研究。第二次世界大战对海岸研究是一种推动力，使它获得更大發展。当时英美盟国为了规划登陆行动，必須对海岸地貌进行研究，首先在諾曼地进行了詳細研究。美国至今在海岸研究上仍同軍事密切联系着。从 1919 年 約翰逊著作問世后虽然有大量著作發表，但仍然未有进一步探討和补充，它的原因是：資本主义国家的研究工作停滞不前。由于海岸研究方法很复杂，必須对海岸的水下部分同时进行研究。美国約翰逊的著作虽有大量的描述，但仅局限于水上部分，水下部分很少資料；第二点是：虽研究了各种地形組合与分布，但未分析其形成的因素以及这些因素（波浪、海流、漲落潮……）的相互制約作用。正如同研究侵蝕循环和侵蝕过程时不了解河床水流作用一样。所以

研究海岸不能不研究波浪和海流作用；海岸带为气、水、生物、岩石四圈交汇地带，在海岸带储有很多动能，一部分得之于风，一部分得之于海浪，这些动能消耗在数千公里的海岸带内，因此使海岸带的地形发生很大变化，海岸碎石移动的速度不亚于高山带和黄土区侵蚀、剥蚀作用所产生的碎屑物质的移动速度。1920—1930年期间在苏联由于实行社会主义五年计划，对海岸变化性质的研究提出了迫切的要求。作为当时苏联研究海岸理论的基础是美国台维斯和约翰逊的理论。在工作初期我们就发现他们的理论并不能帮助解决实际问题，因为它没有定量的研究，特别是动态的研究和泥沙移动的研究；而这些恰恰是对生产部门最有帮助。苏联国土濒临13个海和2个大洋，岸线长达45,000公里以上，有些现象在约翰逊的书中已经谈到了，但很多奇异现象没有说到。最后由于我们自己工作的结果，拟订了新的工作方法并建立了一些新的理论，主要有下列二点：

①海岸轮廓与海岸带水上地形只是整个海岸地带地形的一部分，它与水下部分地形密切相关。这是由于海岸带水流以及它们的动能消耗范围很广，约相当于 $\frac{1}{2}$ — $\frac{1}{3}$ 波长深度的范围，这一范围常常距海岸数公里，甚至几十公里。单纯的海岸只是动能消耗的边界——残余部分，所以注意水上部分的话就很难得到海岸发展的全面概念。要全面了解整个海岸带的地形，首先要知道水下岸坡的地形，这里必须指出这一带正是过去的空白地区，正如同喜马拉雅山顶和南极一样地神秘。该带深度是从0—30米。

②在海岸带发展过程中作用最大的是碎屑物（沉积物）的沿岸移动。它们出现在平直海岸上，在弯岸上过去曾出现过，亦即在低海面时期出现过。正由于这种沉积物移动才改变海岸带的面貌。

我们根据上述情况可以把海岸分成若干不同的动力带，但它们是由供给区、移动区以及沉积区三部分组成。海岸动力作用范

圍的大小取决于海岸带的外形，如果是海湾式的海岸則範圍小，如果是平直的海岸則作用範圍就大，一般可达数百公里，甚至达1,000公里。由此可知我們为解决某些問題在研究一小段海岸时必須掌握大范围海岸的动态資料，从沉积物来源到沉积的整个过程。正如大家所知道的在进行水工研究时要从源地一直到河口，研究水質、流量、輸砂量等各个方面。

海岸研究的实际任务有大的，也有小的。可归纳为下列五个方面：①港口迴淤的預測及防止。②冲刷(海蝕)作用的防止。苏联、西欧、美国等国家的海岸海水冲刷很强，有的每年竟达到5公里，所以必須建立护岸工程。为了护岸也就兴起了一門护岸工程学。研究护岸就必须研究海岸。但在中国海蝕作用一般不强。③为国防和航运事业服务这方面有些任务是具体而具有地方性的，如了解海岸輪廓和海底变化，掌握航道稳定程度(如編制海圖就必须掌握海底变化情况)等等。④近几十年来所提出的新任务是对海岸带矿产的开采进行研究。如稀有金属和建筑材料的开采，但并不是在所有情况下均可开采，因为不正确开采会引起严重的冲刷。⑤为地質学服务：一是研究現代濱海沉积相(組成、成分和形成过程及变化)；二是研究海岸带一般变化过程(构造方面)；三是研究构造运动，特別是研究新构造运动。总之，在地質方面就是为“相”的研究服务，因为很多矿产，如煤、石油、鉻、鋁矾土、盐等都形成在海岸带，为了找矿，地質工作者必須要有找矿的标志，而濱海沉积相正是这种标志。

从上述任务出发，我們提出下列問題來討論。

1. 海岸带的水动态(流体动态)：过去有人往往感到这一問題好象是海洋学問題；其实不然，因为淺海的水动态与深海不一样，它一方面影响到地形的变化，而地形变化反过来也影响到水动态的性質、海流的方向和动能、漲落潮及波浪等。这一工作为苏联海

洋研究所动力地貌研究室研究任务之一。

2. 岩性动态 (Литодинамика)

研究沉积物成因、形成方式、移动过程、沉积过程及形成后的变化，特别是研究形成方式与水动态之间的关系。

3. 海蝕作用过程。

若无以上两项知識，对此项就无法研究。

4. 綜合性問題。研究整个海岸带（水上与水下部分）地形结构及其發展。

为解决上述問題，不仅要研究作用过程，而且要研究海岸地形；不仅要作定位觀察，而且要作区域調查研究。所以也就产生各种不同的研究方法。

(1) 在苏联采用定位觀察法来研究 1、2 两个問題。現在我介绍几种主要方法和所作的一些主要工作。由于苏联大部分海无潮汐或潮汐很弱，所以主要是研究波浪作用，在研究波浪时不是研究波面，而是研究波浪所引起的水在海底的移动。研究方法有實驗法(在人工槽內进行)与在野外調查。

①用电动自計器測量波压，再把波压换算为波速来研究沉积物的移动。这些仪器有 80 公斤重的金属架，装有电磁感应器，可記錄波压；架有标杆可用测波仪来觀察。

由于采用自动記錄仪可以研究波浪从深水的完整形态到淺水破碎时的整个波浪变化的过程。此外我們还發現两个規律，即控制沉积物移动的規律及海岸带剖面变化的規律。

②沙質海岸用架空吊索方法来觀察。工作者可以坐在吊籃上自由移动，随身带的仪器可以放下去进行各种測量。因为海岸很多过程以在大風浪时最明显，而大風时就是最坚固的仪器也很难投放。利用这种設置(吊索長 200 米)就可在大風时觀察，把仪器放入水里，从架上任何一点都可投入指示剂和浮标，在距吊索附

近 200—300 米地方另設一高架，这样就可从高架上很清楚地看到指示剂及浮标移动情况，并記錄水文、气象等要素。

研究各种粒徑的沉积物移动可用染色剂来进行定位觀察。把砾石鑽孔后将顏色和水泥混和后塞在孔中，这就可以保持几个月。追索这些染色沉积物移动及波浪要素就能得出沉积物移动速度与数量。（日丹諾夫首先采用）。另外还用專門的“留明福”染色剂（Волюминефорыфорп），它的灵敏度很高，在紫外光照射下能發出强光，只要在 100 万粒中有一粒染色沙也能照出。这种染色剂現已有配方，可把它制成胶膜状态，把沙子包围起来而仍不改变它的水动态特性。方法为将染色沙投在一定地点，然后隔一定時間再追索它的移动。追索采样要穿潛水衣下去，一發現有就应在各部位都采，这样可以找得其移动速度和規律。我們發現最大移动速度可达到 3 公里/小时，不过象这样的情况并不太多。一般是撒下去的沙在一晝夜內就能全部移走。

另外也可应用染色法研究沉积物流的移动，如在 100 公里的小範圍內，在港口下染色沙，隔一定时期（一季或数月）觀察它已橫过港口，三月內移动可达 10 公里。这种方法既可在无潮汐海岸运用。也可在有潮汐海岸运用，苏联正在研究采用，中国青島、塘沽也在試驗研究。

（2）研究一地区海蝕过程常用重复測量法。

先选有不同岩石（如花崗岩、頁岩、噴出岩等）的典型区。在各典型区打鑽用水泥同鐵胶起来。水上部分用近距离攝影；水下部分作詳細測量（五十分之一，或一百分之一比例尺），把每塊石头都測出来，以后再隔若干年进行重复測量。这就可追索其变化及变化的速度。这一工作在苏联已进行了 20 余年。

过去苏联沒有水下装备，只能觀察水下 1 米深。从去年开始才能作更詳細的工作，进行地下攝影及潛水觀察，研究水下岸坡

及其冲刷情况。

上面所講的是一些技术过程，目的是为了使人了解以后将要介绍的理論資料是怎样获得的。

地理工作者常关心海岸地貌描述，这一工作我們也在做，而且尽量做得詳尽些。海岸描述是为了編制海岸带地区水册的需要而进行的，有一定的規格(綱要)。苏联目前已有很多机关在从事这一工作，黑海和里海的水册已編好了，白令海正在进行。水册中主要是討論水下岸坡和沉积物的性質，亦有一部分研究水上部分地形。編制水册步驟如下：首先进行一次航空觀察，然后有重点地进行航空攝影和收集空攝資料(在前一年就开始做)。其次就根据空攝照片，空中觀察和海圖分析作出一个測制剖面的計劃。

剖面研究过程主要研究海岸带各部的异同情况、沉积物分布、成分、厚度和数量(储量)及海蝕台地的分布。总的說来是研究水下岸坡的动态。必須指出从海岸綫到 20—30 米水深綫范围内过去一直是空白区，因海洋学家用大船在大洋中工作不可能靠近此带，而另一方面地理工作者在海岸綫带工作也不注意它，成为两方面都不管的地区。进行这一带研究可用回声測綫仪进行水下地形測量。在各剖面上定点觀察(定觀察点)，在点上进行水下采样。若无底土或底土很粗时就得潛水进行直接觀察。这种觀察可以研究海水后退速度和海岸是在何种水位开始后退等問題，可了解海岸带中小地形和各种岩石性質。对海岸帶的研究，过去常常有一种錯誤的概念(外国及中国都有發現)，就是把任何陡崖都認為是海蝕崖。这里必須对海蝕崖下一定义。海蝕崖除陡崖外，在其下部必定要有一个磨蝕平台(磨蝕阶地)，要證明有浸蝕阶地可潛水觀察。此带在水深 5 米內可坐舢舨工作，再深就得坐汽船工作。

海岸調查时常采用一种工具——“震动活塞采样管”。它甚至可以采取砾石，只要顆粒直徑不大于 6 厘米就成(因管粗只有 6

厘米)。它的結構有：支架，6米長，柱狀管和二根輔助管。柱狀管下部有3米直徑的金屬圓環。工作時儀器在杆上可上下移動，附有小馬達(電力為1—3瓩)，借其震動柱狀管以高速度向底土中鑽進，可入土6米。取樣儀可在陸上用亦可在水深100米處工作。幾年前由於進行這一工作也就產生了一門新的方法——地層分析法。因海岸沉積顆粒大多不大，它能反映海岸深度變化及某一點平面位置變化同物質本身的变化性質(即沉積物的水平和垂直二種變化)，可補充地貌觀察所得出的結論。取樣管所採集到的物質提供了研究垂直變化的直接資料，而過去只有間接資料。了解水下斜坡沉積層結構後可與水上部分沉積層對比。陸上部分是通過構造地貌制圖來進行的，其內容：①繪出海蝕地段，根據它來推知海蝕速度。②采樣：包括組成海蝕台的物質、海灘及河流沖來的沉積物等。③記錄不久前海面變化所造成的一種現象。④記錄海蝕台、海蝕階地、沖溝，分析河口的切割過程。亦即為一般地貌描述工作。除上述這種構造地貌圖外，我們還研究一些水上部位的沉積形態(如沙洲、海灘、連島沙洲、沙嘴等)，把沉積形態繪出來。采樣、記錄沉積物以後還要進一步進行岩性分析，目的為了定出海岸帶沉積物來源、速度。大粒級的沉積物(如礫石、卵石)作岩性分析，細的礦物分析，目的是了解其變化狀態(是否處於穩定狀態)。研究時要隨時注意水上部分，水下部分岩性、地貌，水動態方面資料是否有矛盾等。

研究海岸與研究山地和平原有相同之處，即研究冲刷和堆积。但亦有不同之處，山地和平原的物質是向一個方向移動，而海岸可有2—3個方向，即物質向岸、向海或左右移動。從方法上講海岸研究與陸上研究有相同之處(如冲刷過程與來源方向等)，但亦有不同之處。海岸帶一部分在陸上；一部分在水下，且受水動態作用，與海洋學有關係。所以海岸地貌是地貌學和海洋學的跨界科

学。在资本主义国家只研究陆上部分，而且往往根据它去作出海下部分的結論，因而根据当然不足。美国学者 Stears 亦常因水下部分未做工作而表示遺憾，可是却只能永远停留在“遺憾”上面。当然水下工作是有困难的，常常要作很多組織工作。黑海 2,200 公里岸綫作了 420 条剖面；在里海因为与石油生产有关，列昂捷夫作得更加仔細，每公里作了一条剖面，同时用罗盘測水下岩層，剖面距离达 200 公里。工作精細程度除与生产任务密切相关外，还与工作条件（公路与航道是否能达到）有关。苏联里海和黑海沿岸公路很發達，所以很多工作可以在陆上做，只有一部分在海上，且多半是結尾工作（約 1—2 个月），在海上觀察的同时也在陆上进行地貌測量。白令海因公路少，所以主要依靠大船拖小船在海上做，分深海、淺海和陆上三部分同时进行。

由于海岸研究工作复杂而困难、工作量大，所以在苏联很多机构参加这一研究。主要有：海洋研究所海岸动力形态地貌研究室，下設黑海和远东 2 个研究站。每年都派出 5—6 个調查队。莫斯科大学由列昂捷夫領導进行海岸研究，拉脫維亞和立陶宛两个加盟共和国亦有海洋研究机关，在罗斯托夫和敖得薩大学及阿尔汉格尔斯克师范学院也在研究，阿塞尔拜疆共和国科学院亦在进行。有海运部、运输建筑部、地質部、国防部等，他們有專門研究站，解决港口、海岸移动等問題。在工作中他們往往有时利用我們的資料，有时与我們合作，由他們供給考察經費。

在苏联与中国目前或今后都会产生水庫庫岸地形变化的研究問題。庫岸有的長可达数百公里，庫岸的变化过程大致同海岸过程的規律符合。由于水庫一开始就灌水，所以就是一个海浸过程，冲刷作用很强，庫岸后退每年可达 50—60 米，特別是黃土質的庫岸。在进行水庫設計时必須事先測出冲刷庫岸带寬度，它取决于不同地質构造和水庫的深度。对庫岸研究在苏联也有很多机构，

主要为水力电力部，地質部也有一部分。

为使海岸带研究工作进行得很准确，在方法上必须一致，因此就得进行大规模统筹协调工作。这一工作在苏联由科学院下设的海洋研究委员会来进行，每年至少开会一次，讨论海岸、库岸研究问题，每次例会上讨论过去工作以及下年计划，报导各机关工作概况，委员会还出版很多杂志。各项研究成果发表在海洋所学报、各大大学学报和加盟共和国科学院院报上。

海洋研究最大困难是地貌与地質工作的配合，这一点在目前苏联也未做好。这一问题有时变得很简单，地質工作者特别在找矿（苏联第三纪滨海相的）时要求我们帮助找规律；此外则在与石油普查工作者关系最密切，由于石油常在沙中储存（称储油的岩石）；古代储油沙是在第三纪海滨堆积地形（如湾口嘴、沙嘴）区，地質工作者把古地理分布图给我们，我们就可以帮助分析。苏联有一个第三纪的麦耶可夫海，由于我们分析确定了打钻地点，结果石油出来了，他们很满意。但地質工作者往往在有限的工作上来找我们，我们常常是研究海岸构造发现问题时才去找他们。今后可与地質学家多联系。在苏联，我们还与水利工程方面保持联系（海运部、水利勘测设计院），最初亦不密切，后来由于调查海岸时给予很多帮助，通过这次工作后，尤如“拨云见日”，以后很多地貌专业同学就在那里工作。海岸地貌工作者有很多在水工部门工作。

目前我们正在摆脱与地質方面的那种不协调关系，希望地質部与海岸地貌研究的人合作，以便帮助解决沙矿问题。

海岸及水下岸坡剖面的發育

水上及水下岸坡剖面的形成過程，主要是指沉积物在海岸帶橫向移動的概念。這裡將着重談堆積海岸的橫剖面的塑造過程，首先要講的是沉积物橫向移動的性質和碎屑沉积物的活動（假定波浪是在同海岸直交的情況下發生的），沉积物可分為：①波場沉积物，顆粒直徑從 0.05 毫米—1 米。②淤泥沉积物顆粒小於 0.05 毫米。第一類的移動純屬機械性的移動，一般說來大於 2 毫米的沉积物主要是沿海底以滾動方式移動，而不是脫離海底的。從 0.05 毫米—2 毫米的顆粒主要是以懸浮狀態移動，然後再迅速下沉。繼而重複，每次移動過程在半個波浪周期時間內完成的。這類物質主要是在波浪運動作用下移動的，特別是在水底波浪運動下移動。至於更細的物質是在海流作用下移動。如淤泥物質在波浪作用下被掀起，然後在海流作用下發生移動，淤泥物質因多懸浮，故時間常常超過一個波浪周期。上述分類是根據沉积物顆粒大小而分，另外沉积物還可分礦物的、有機的（貝殼、動物骨骼）和化學沉积的（鰾狀石）。從成因上說可以分為：①海蝕作用的產物；②河流夾帶的沖刷物；③原來在海中的（如生物沉积物）。而各種沉积物移動過程是各不相同，如大於 2 毫米的是一種移動規律；0.05—2 毫米間的顆粒是另一種移動規律；淤泥的移動規律則又不同。

海岸帶波浪的變動（如圖 1）：波浪在海面和未變形的完整形態，向深處漸變為橢圓形，再變則橢圓度更大，到海底水粒僅作來回運動。波浪在海面上為一巨浪形式，當其接近海岸時則變成破浪，產生回流到海底里去。在波浪變形帶內水的移動時間和速度

是不对称的。水随着波浪向海岸移动，水面上涨，上涨量可用 Stokes 公式来计算。

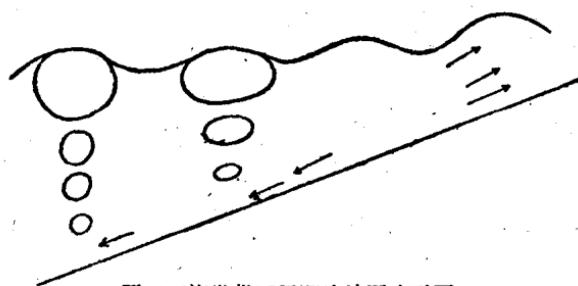


圖 1. 海岸带不同深度波浪变形圖。

波浪快开始变形时，其向陆和折回的运动速度相同，如圖(圖 2)所示曲綫是对称的。实际上这是不存在的。

到达变形带范围内，破浪發生时，曲綫开始不对称，向陆的波浪速度要大，时间要快，而回流速度小。向陆去速度大，是因为波浪呈跃进式前进，回流时则是沿海底溜回来的。

S 代表水到陆地去时所經道路， S_1 代表回流所經道路，照理 $S_1 > S$ ，因回流时道路要長（所經時間也長），另外 $V > V_1$ 。

在波浪运动不对称的情况下，海底由粗大物質（如砾石）組成的剖面将发生变化。不同粒徑的物質都有自己的起动速度（在河流水文学中已有介紹），同时在不同坡度斜面上起动速度亦不一

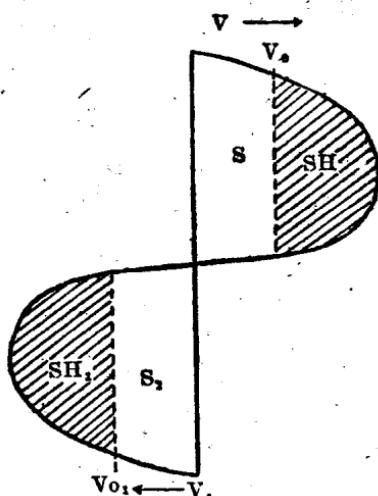


圖 2. 波浪变形曲綫圖。

S 代表向陆所經道路 S_1 代表回流所經道路。

V —波浪向陆速度 V_1 —回流时速度。

V_0 —物質向岸起动速度 V_{01} —回流起动速度。

致，傾斜的（特別是逆坡而上）比平面的起動速度大。如果用 V 代表起動速度，速度未達到 V_0 時物質仍為穩定狀態，一達到 V_0 時物質就開始移動，當速度減到 V_0 時又停止。所以 $V_H = V - V_0$ [物質在起動速度以上所移經的道路（面積）稱 V_H]。到水開始回流時，物質起動速度要小，因為回流時加上了物質順坡下流所增加的速度，所以 $V_{01} < V_0$ ，回流時物質所經過的道路為 S 。

如果 $SH > SH_1$ ，物質在波浪來回移動過程中就會逐漸向上移動；若 $SH < SH_1$ 時物質顆粒在波浪來回移動過程中順斜坡逐漸向下移動（儘管上部波浪是向上移動的）。再如 $SH = SH_1$ 顆粒就會在原地來回移動而不被移走，這一點稱平衡點。如若從繪出來的小比例尺圖上看他們的周期可以相同，但速度却不同（圖 3）。波浪在平衡點上移動的道路相等（對稱曲線，上下一致），從平衡點向上（靠岸方向走）越來越不對稱，面積曲線上部比下部大，物質向上移動甚多；在平衡點以下曲線面積下部大于上部，物質下移，再往

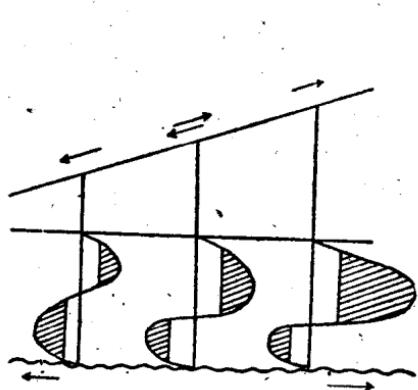


圖 3. 波浪在不同深度移動
曲線面積圖。

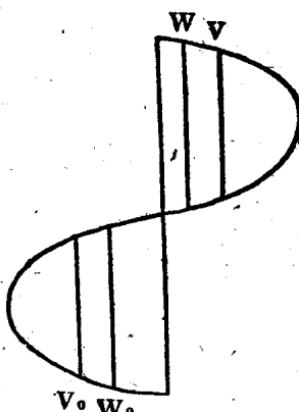


圖 4. 起動速度(W)與波浪
速度(V)的關係。

下，當波浪速度達不到起動速度，物質即呈穩定狀態（圖 4）。波浪起動速度開始點就是水下岸坡的下限。由此可知海岸的物質移動