

中國科学院水工研究室譯叢第一种

明渠水流的挾沙能力

H. A. 爱因斯坦著

水利出版社

◎ 陈立生

明渠水流的挟沙能力

——浅水区冲刷与淤积



浅水区冲刷与淤积
◎ 陈立生

中國科學院水工研究室譯叢第一種

美國農業部水土保持局技術專刊第 1026 種

明渠水流的挾沙能力

H. A. 爱因斯坦著

錢寧譯

水利出版社出版

1956年7月

內 容 簡 介

本書系根據大量試驗成果，並結合流体力學理論，而提出的關於河道中泥沙輸移率的計算方法。作者提出了床沙質函數的概念，試圖把懸移質和推移質的計算結合在一起。在本書中對泥沙輸移過程的物理特性作了詳盡的描述，同時並以實例說明在實際計算中如何決定明渠水流的輸沙能力。

明渠水流的挾沙能力

原書名	<i>The Bed-Load Function for Sediment Transportation in Open Channel Flows</i>
原著者	<i>Hans Albert Einstein</i>
原出版處	<i>United States Department of Agriculture, Soil Conservation Service, Washington, D.C.</i>
原出版年份	1950
譯 者	錢 璞
出版者	水利出版社（北京和平門內北新華街35號） 北京市書刊出版業營業許可證出字第080號
印刷者	五十年代印刷廠
發行者	新華書店

86千字， 787×1092 1/25开， 4 6/25印張
1956年7月第一版， 北京第二次印刷， 印数2,001-5,100
统一書号：15047·22 定价：(11)1.20元

目 錄

緒論.....	(1)
解決問題的方法.....	(3)
床沙質函數的限制.....	(4)
不定函數.....	(4)
冲積河流.....	(5)
泥沙混合物.....	(6)
冲積河道水力學.....	(8)
摩阻公式.....	(8)
摩阻因素.....	(9)
沙丘的阻力.....	(10)
床面滯流層.....	(12)
粗糙床面和光滑床面間的過渡區.....	(13)
流速的脈動.....	(14)
泥沙的懸移.....	(16)
懸移質輸沙率.....	(18)
懸移質的積分.....	(19)
懸移質的數積分.....	(20)
泥沙懸移的限制.....	(23)
床面層.....	(23)
懸移質輸沙的計算.....	(24)
計算实例.....	(25)
推移質概念.....	(28)
推移質輸沙定律中若干有關常數.....	(31)
推移質公式.....	(32)
交換時間.....	(33)
交換或然率.....	(34)
或然率 P 的決定.....	(35)
推移質和懸移質間的過渡區.....	(40)

需用的曲綫.....	(42)
泥沙混合物的水槽試驗.....	(44)
河段輸沙的計算实例.....	(46)
河段的選擇.....	(47)
河段情形的說明.....	(47)
密西西比州巨沙溪輸沙計算实例.....	(48)
輸沙計算的討論.....	(65)
方法的限制.....	(68)
總結.....	(70)
參考文獻.....	(71)
附錄.....	(73)
I 斷面各部分糙率不一致時的水力半徑計算法.....	(74)
II 沖鴻質的輸沙率可以從床沙質函數推算嗎?	(77)
III 所用符號詳目.....	(85)
IV 中英文譯名對照.....	(89)
V 計算時常用的曲綫.....	(90)

緒論

在美國，流域的開發已成為最大企業之一。多目標的流域開發計劃可能涉及水能利用、灌溉、防洪、河水清潔控制、航運、城市和工業給水、公共娛樂、魚類和野生動物的繁殖，以及流域土地的水土保持各方面。

几乎每一种河流及流域的改善計劃都要对目前的河道状态作不同程度的改变。洪水和低水流量的天然程序可能因水庫的兴建、水流的分導、水土保持工作的展开等而改变。河流輸沙量可能因为泥沙在水庫中沉積、流域中防范冲刷的工作或河流兩岸的护岸工事而發生改变。河流的断面形狀和坡度可能因为裁灣取直，以及丁壩的建筑而改变。为了引水灌溉、辟道排水，以及開發新的航道，也可能开辟全新的人工水道。

在冲積河谷中，河床的組成主要为未曾固結的沙或礫石。流过这一类河谷的河川，可能大致上已达到平衡状态。河流是随着流量的大小和变化，以及粒徑相当于河床組成的上游泥沙來源而保持着一定的大小、形狀 和坡度。如果因为某种人为的改变，使水流的特性、泥沙的來源，以及河道的形狀和坡度起了变化，河流本身自然也就要根据新的情况而起新的適应，刷深或填高其河床，加寬或縮窄其河道，增加或减少其坡度，以达到一种新的平衡。

明渠水力学中最大的难题之一就在如何决定河流的床沙輸沙率。床沙的輸移是徑流持久性、泥沙來源和河道特性的一个复雜的函数。如果

在本文構稿中，水土保持局泥沙專家卡尔·必·勃朗先生曾对原稿作極有建設性的批評；加州理工學院研究生路德力·坎·克莱頓君則在作者指導之下协助文中一部分計算，作者謹在此对他们表示深摯的謝意。

我們可以找到一个方法來相當精确地確定在現存情況下床沙輸移的情形，那末在這些情況起了改變以後，床沙的輸移將如何改變也就可以決定。這樣一來，對於預測河道在新的情況下將如何改變，就提供了一個相當可靠的基礎。

對於未來河道改變的預測，在流域的規劃和開發上，以及流域工程的使用和養護上，都有極大的經濟重要性。舉一個例來說，如果在沖積河流上建造一座大壩，所有在正常情形下輸移下行的泥沙就要被水庫攔截。這時水庫放出的清水就要在壩下游的河床中引起冲刷，直至造成新的平衡為止。河床冲刷過甚，可能就要引起所費不貲的工程建築（諸如橋墩、分水結構、污水管出口和護岸工事）的傾圮。

如果我們可以預知壩下游河床冲刷的深度，我們就可以把水渦輪尾水管的出口放低，從而大大增加水電站的發電量。在另一方面，由於水庫對水流的調節作用，特別是對於洪水峯的減低，也可能使下游的水流，無法帶走從支流輸入的全部泥沙。在這樣的情形下，將使干流淤積抬高，減低其排洪能力，並對沿河的各種設施引起極不利的後果。

要是流域在經過處理以後，把洪水流量和床沙來源作了不同程度的減少——譬如把前者減少百分之二十，把後者減少百分之七十——有時候可能在上游各支流中，甚至包括干流在內，引起一連串極有損害性的河道冲刷現象。在另一方面，如果河道目前正在淤積抬高，那末，減少了床沙來源，而對水流流量不作等比的減低，就可能會引起良好的後果。相反地，如果河道正在冲刷加深，就應該把洪水峯流量減低，而對床沙來源少加控制。一般說來，除了在底石暴露區域內的河流以外，在其他的河流上，都存在着床沙輸移和河道穩定性的問題。這一大類的問題，不但對於河工的設計和養護有極大的作用，甚至還根本決定了工程設施的可能性。

本文並不企圖對沖積河流上所有涉及泥沙的問題提出一定的解答，而只是希望提供一個相當一般性的工具，用來解決大量的泥沙問題。這一個工具就是床沙質函數。床沙質函數的方程式可以用來計算平衡河道中組成河床的各種大小不一的泥沙的輸移率。這一些平衡輸沙率是水流流量的函數。

要了解平衡輸沙率的重要性，我們只要這樣一想就明白了：要使河

道發展成現在的情形，這些大小不一的泥沙的平衡輸沙率必需存在着一个相当長的时间。因此，对現存河道应用了床沙質函数，我們就可以估計床沙的來量。在另一方面，同样的方法也可以用以决定河道形狀、泥沙來量和水流情形改变后所引起的相互有关的后果。

床沙的輸移率既然是流量的函数，那末，只有長時間的流量可以預測，才能預測平均年輸沙率。本文中將指出只要知道了流量的持久曲綫，大部分的泥沙問題，就不難圓滿解决。这一事实指出我們如何急切需要关于不同大小的河段、在不同的气候以及流域情況下流量持久曲綫的知識。在今天，水文資料的缺乏都比任何一个旁的單独的因素更为嚴重地妨碍了輸沙率的精确决定。

解决问题的方法

在河道的輸沙問題上，“床沙質函数”是一个很有用的名詞，它的定义是这样的：床沙質函数可用以决定河道在不同水流情形下所能輸移的泥沙量，其对象限于組成床沙的各种大小不一的泥沙。

本文旨在提供一个方法，用以决定大部分河道（但并不包括所有类型的河道）的床沙質函数。这一方法是根据大量試驗的証據、現有的紊流理論和在現有理論范疇以外所作的合理推論。一开始先对泥沙輸移過程的物理特性作一詳尽的描述，然后根据水槽試驗研究泥沙运动，从而决定不同輸沙公式中的若干通用不变的常数。最后并对河道床沙質函数的計算逐步說明，指出如何用以实际决定床沙的輸沙率。在它目前的情形看來，这个方法基本上是正确的。虽然在若干方面犹未完整，但已可用來解决許多性質不同的重要問題。在文中并特別指出了問題的未解决的方面。

現在对文中若干常用的名詞作一解釋：●

●〔譯者注〕原文对推移質 (*Bed-Load*) 及床沙質 (*Bed Material Load*) 虽作了區別，但在行文中仍有混淆之处。例如床沙質函數 (*Bed-Load Function*) 按字义应譯作推移質函數，实际上却指床沙質的輸移率。遇有这种場合，譯者都按具体物理意义作了更正。

推移質——在床面層中運動的泥沙，或則滾動前進，或則滑動前進，有時候也跳躍前進。

懸移質——在床面層以外運動的泥沙，其重量為流體所支持。

床面層——緊靠着河床上的流層，其厚度相當於兩倍泥沙的粒徑，對於不同粒徑的床沙，其床面層的厚度也有不同。

床沙——組成移動河床的泥沙混合物。

冲濁質——河流泥沙中粒徑小於組成河床床沙的部分。

床沙質——河流泥沙中粒徑同時存在於河床床沙的部分。

床沙質函數——在不同流量下河道中大小不一的床沙的輸移率。

推移質公式——推移質輸沙率、水流情形與床沙組成之間的一般關係。

床沙質函數的限制

不 定 函 數

在許多情形下，函數常變為常數，甚或等於零。在數學上已經指出，在某種情形下函數可能不等於任何值，此時函數公式的解答便變成了虛值。但是，函數在相當廣泛的情形下都是不定的並不多見。不幸床沙質函數却正屬於這一類。

要了解這一種情形，我們可以拿打台球做例子。打台球的人打主球，希望打中靜止的紅球。在兩球相碰以後，紅球將朝那個方向運動？在數學上說來，這一個問題可以用下列的方式來說明：問題的自變量是主球滾動的角度 α ，和兩球間最初的距离 l 。角度 α 不能精確預測，而是包括了誤差的因素。每一次打球後 α 的真正值，可以看成由兩部分合成，第一部分是打球的人所立意打的角度 α_0 ，另一部分是完全根據偶然機會決定的極小的不准值 α' ，其大小和打球人的準確度有關，只有用統計的方法才能決定。兩球相擊後紅球開始運動的角度 γ 是根據兩球相遇時的相切面的方向而決定的。如果球徑為 D ，而 α 和 γ 都從球心量起，並且假定兩球間沒有摩擦，那末，在打球的人希望兩球迎頭碰上的情形

下， γ 和 α' 的关系如次：

$$\frac{\sin \gamma}{\sin \alpha'} = \frac{l}{D}$$

只要 l 的長度和球徑 D 相當， γ 也就和 α' 相當，我們可以像預測 α 一樣精確地預測 γ 。如果 l 大過 D ，則 $\sin \gamma$ 变成了一个相當大的值，这时在推測 γ 时，就很难有相當程度的准确性。在 l 超過一定極限值以後， $l\alpha/D$ 可能大過 1，这时打球的人便会完全打漏了紅球。在这种情形下，从当初的平均立意值 α_0 來預測 γ 便變成了一件完全沒有意義的事，因为角度 α 的可能誤差就超过了 α 本身的平均值。从此可以推論，一个不准值为 α' 的打球人，在兩球間的距离 l 不大时，固然可以相当准确地預測紅球的去向 γ ，而在 l 超過一定極限值以后，这种預測便完全变成不可能了。

這一個例子可以用來大致說明許多物理上的問題，它們在所含变值的一部分範圍內是有一定的解答的，而在另一个範圍內却变成完全不定的。在这兩者之間的过渡区通常是徐緩的，而不是截然分明的。河道的水流和輸沙之間的关系基本上正屬於这一类的問題。在一定的水流中，决定函数是不是有意义的主要因素就是泥沙的粒徑。

冲積河流

讓我們先來看一個簡單的輸沙例子，假定在一个大小一致的混凝土敷面的水槽內，水流均匀地不变地流过。然后在水槽的進口加入泥沙。經驗告訴我們，对于小于一定粒徑的泥沙，只要不超过一定的極限值，我們可以任意改变進沙率都不致引起泥沙在槽內沉積。只要進沙率不超过此一極限值，水槽即能保持原有的清潔。如果在水流通过以后我們去觀察水槽的情形，我們只能說：泥沙的進沙率一定小于此一極限率，也就是小于混凝土槽的輸沙能力。泥沙本身並沒有在槽中留下任何痕迹。其輸沙率也并不一定会和水流流量有任何关系。这一类在水槽中直瀉而过的泥沙我們称之为“冲瀉質”。

如果泥沙的來量超过水槽的輸沙能力，多余的泥沙便將在水中下沉，开始鋪盖着槽底。要是進沙量不断地超过輸沙能力，更多的泥沙將

停積槽底，使水槽的縱斷面完全起了改變，直至通過各斷面的泥沙量正好減少到輸沙能力、新的平衡達到而後已。現在我們就能夠預測，在水流經過的時候，通過各斷面的泥沙量必須等於水槽的輸沙能力；因為如果前者大於後者，多餘的泥沙便將停積槽底，如果前者小於後者，不足的泥沙便將自槽底停積泥沙中帶起補足。像這樣的河段，其河床泥沙和在水流中通過下行的泥沙屬於同一類型，就稱為沖積河流⁽¹³⁾，本文的主要目的就在指出如何計算這一類沖積河段的輸沙能力。

泥沙混合物

上面提出的問題是極端複雜的，因為實際上進入任何天然河段的泥沙，其大小、形狀、比重永遠不會均勻一致，而常常是由各種不同顆粒組成的相當複雜的混合物。從過去的試驗中，我們知道除了在少數例外的情形以外，泥沙顆粒形狀的重要性一般遠遜於泥沙的粒徑。組成大多數泥沙主體的那一部分泥沙，其比重也接近常數，變化不出極狹的範圍。因此，對於天然河流中的泥沙混合物，至少對於以沙粒或粗于沙粒的泥沙為主的混合物來說，其不均勻性可以從泥沙粒徑的分析來說明。在以下的推論中並不顧及泥沙顆粒間的分子力，因此這裡所介紹的方法也只限於較大的沙粒，一般是限於留在250號篩孔（泰勒篩孔尺度）以上或粒徑大於0.061公厘的泥沙。但是，這個限制並不是很嚴重的，因為對於上述意義的沖積河床來說，含有小於0.061公厘粒徑的顆粒百分數一般不會很多。

既然我們知道了進入天然河段中的泥沙是十分不均勻的混合物，那麼，現在我們就可以看一看，以前對於沖積河流、輸沙能力，以及床沙質函數所下的定義，應作如何的修正。我們再從水流通過混凝土槽的例子來說明。假定在水槽進口處加入的泥沙包括各種大小不一的顆粒，從某一最大粒徑起，一直小到粉沙和黏土的範圍。如果最大的泥沙顆粒並不是大到根本不能在水流中移動的話，則在進沙率低的時候，水槽還是可以保持原有清潔狀態。但隨著進沙率的增加，最後終於引起了泥沙的停積。

●括號中的數目字相當於篇末參考文獻的數目字。

在大多数的情形下，只有粒徑較粗的泥沙才会沉淀。固然，在水流經過以后，我們也会在粗粒泥沙之間發現占百分比極小的細粒泥沙，可是这一部分細粒泥沙一般為量極微，与其說是由水流本身沉淀出來的，倒不如看成是在偶然的机遇下，被帶進大粒泥沙間而沉淀下來的。从全部沉積泥沙的体積并不因細粒泥沙的除去而減少的事實來看，也指出这一点。細粒泥沙只不过是占据了粗粒泥沙之間的空隙罢了。

沉積泥沙中細粒泥沙的不重要性，可以从試驗中找到直接的證明。粗粒泥沙的沉積率是其進沙率的一個明顯的函數。如果在同样的水流中加入了更多的粗粒泥沙，这些多余的泥沙便要在水槽中沉淀，使得水流在水槽中所能挾帶的粗粒泥沙量維持不变。但是，如果增加的進沙率只是細粒泥沙，則它的沉積率並不因此而受到任何影响。

根据这种在同一河道中，粗粒泥沙和細粒泥沙的迥然不同的特性，作者和他的合作者⁽⁵⁾認為在水流中細粒泥沙的特性固無异于混凝土槽中的“冲瀉質”，而粗粒泥沙的特性，則宛若冲積河道中的泥沙。对于冲瀉質和床沙質間的分界粒徑，可以从床沙的組成中决定。凡在床沙組成中無顯著地位的細粒泥沙都应看成冲瀉質。更具体一点說，我們可以从床沙的机械分析中，把組成床沙的小于百分之十的細粒泥沙当做冲瀉質。只要在决定床沙組成时，不把低水区和死水区的沉積泥沙包括在內，这一个决定冲瀉質的規律在一般情形下都能適用無誤。

固無需說，床沙質和冲瀉質的嚴格划分，只是为了对基本上是复雜的緩变过渡区作一个方便的簡化。事实上目前对于这两者間的过渡区还是一無所知。关于这一点，我們只要提出下列的問題便可以明白：在已知的水流中，如果同时知道了輸沙的組成和多寡，是不是可以从而推算床沙的組成？这一問題目前还没有明确的解答。

影响床沙質函数的另一个因素是河道断面的形狀。如果断面不受水工結構或水生植物的影响，則其形狀應該只是泥沙和水流的函数。迄今为止，我們還沒有一个明确的概念可以用來合理地分析这一些因素間的关系，虽然，对于已知断面的形狀如何影响輸沙率，我們已掌握了若干

●〔譯者注〕对于粗細不同的泥沙在性能上的差異的更明确的說明，請參閱愛因斯坦教授和譯者于1953年12月在美國地球物理學會學報上所發表的一文：“冲瀉質的輸沙率可以从床沙質函數推算嗎？”，并經譯出附于本文末附錄Ⅱ內。

实用的法則。

在作了以上的一般性的討論以後，我們可以更明确地把這一篇文章的目的寫下來，那就是要提供一個方法，用來決定，在不同的水流情形下冲積河道對於組成河床的大小不一的泥沙的輸沙能力。

冲積河道水力学

根據冲積河段的定義，我們曾得到如下的結論：在這樣的河段中，床沙質的輸沙率，一定就等於河道所能輸送這一類泥沙的輸沙能力。從此不難得出結論，水流一定是等速流，或者至少是近於等速流。變速流的明渠水力學或是對於回水曲線的計算，在這裡都沒有太大的重要性。如果河道正在急速地淤墳抬高或沖刷加深，使得這類的計算變成需要的時候，我們可以應用伯諾里方程式，正像它用在河底固定的河道一樣。

摩阻公式

等速流水力學基本上包括如何決定流速分布和紊流的摩阻損失兩方面。作者會發現在說明輸沙現象的時候，對於流過沙底河床的明渠水流，其流速分布的決定，最好是採取根據卡門相似定律而來的對數公式，其中常數則用坎魯根的建議⁽¹⁾。坎魯根對於垂直方向的流速分布建議如次：

光滑床面

$$\frac{\bar{u}_y}{u_*} = 5.50 + 5.75 \log_{10} \left(\frac{yu_*}{\nu} \right) = 5.75 \log_{10} \left(9.05 \frac{yu_*}{\nu} \right) \dots\dots\dots (1)$$

粗糙床面

$$\frac{\bar{u}_y}{u_*} = 8.5 + 5.75 \log_{10} \left(\frac{y}{k_s} \right) = 5.75 \log_{10} \left(30.2 \frac{y}{k_s} \right) \dots\dots\dots (2)$$

我們也可以把床面光滑和床面粗糙兩種情形，以及這兩者間的過渡區合併為一個公式：

$$\frac{\bar{u}_y}{u_*} = 5.75 \log_{10} \left(30.2 \frac{yx}{k_s} \right) = 5.75 \log_{10} \left(30.2 \frac{y}{A} \right) \dots\dots\dots (3)$$

其中 x 为 k_s/δ 的函数，其关系如圖 4 (附本書末圖袋內) 所示。

在上面几个公式中：

- \bar{u}_y 在距离床面 y 处的水流平均流速；
 $u_* = \sqrt{\tau_0/\rho_f} = \sqrt{S_e R g}$ ，摩阻流速 (4)
 ρ_f 水的密度；
 S_e 水流的能坡；
 R 水力半徑；
 g 重力加速度；
 y 距床面的距离；
 ν 水的动滯性；
 k_s 河床的糙率；
 x 校正參变数；
 $A = k_s/x$ 河床的有效糙率；
 δ 光滑面的水流滯流層的厚度；
 $\delta = \frac{11.6\nu}{u_*}$ (5)

摩阻因素

其次，对于含有泥沙的周界表面，我們需要对它的糙率 k_s 下一个定义。如果組成周界的泥沙是均匀一致的， k_s 就等于根据篩分法定出的泥沙粒徑。泥沙混合物的代表粒徑，从水槽試驗的結果証明是相当于床沙組成中的 D_{65} ，亦即床沙組成中百分之六十五（以重量計）的泥沙都小子此一粒徑。

由泥沙組成的河床，如果其表層因水流的作用而發生运动，一般很难維持平整，而常在其上出現各种形狀和大小的沙紋或沙丘。这些不平整的起伏对于河床的糙率有相当的影响。水槽試驗的結果⁽⁶⁾和对天然河流的觀測⁽⁷⁾都指出此一影响相当可觀，不能忽略不計。分析了从不同河流中所搜集的大量水位觀測的資料以后⁽⁷⁾，使作者形成了如下的看法。

沙丘的阻力

作者⁽³⁾曾經提供过一个方法，可用以估計水槽兩壁的摩阻对推移質試驗結果的影响。这一个方法基于如下的假定：如果周界各部分的糙率并不均匀一致，我們可以根据不同的摩阻周界，把水流断面積分成同数目的并和各部分周界相当的單元，每一个單元內所应用的摩阻公式和其所含的系数，就如同在周界糙率均匀一致时，在整个断面內所应用的公式和系数一样。同样的方法也可以用來說明沿着起伏不平的泥沙床面的摩阻力。在泥沙床面上摩阻力的產生是淵源于兩种截然不同的方式：（1）沿着床面的泥沙顆粒，有如粗糙的周界，其代表粒徑为 k_s ；（2）由于水流在沙紋或沙丘丘峯的分离，在沙丘背水面的死水区里產生漩渦，正像人們在沉浸在水流里的較大的物体的背后所觀察到的現象一样。由于水流的分离，使得沙丘的迎水面和背水面發生压力差，因此，一部分的水流阻力遂通过此压力差（形狀阻力）而傳达于床面。

应用前面提到的方法，我們也可以把水流断面積分成兩部分。在第一部分內水流所產生的剪力，沿着床沙顆粒表面而傳达于床面。在另一部分內水流的剪力則通过沙丘兩側的压力差而傳达于床面。这两部分的水流断面積分別为 A' 及 A'' 。这两种形式的水流剪力作用大致平均分布在整個床面上，因此它們是作用在同一的潤周 p_b 上。这样我們可以得到兩個不同的水力半徑 $R' = A'/p_b$ 及 $R'' = A''/p_b$ ，其中 $R' + R'' = R_b$ ， R_b 則为河床的总水力半徑。

讀者們也許要怀疑，既然这两部分水流剪力都作用在同一的潤周上，現在把它們分开是不是顯得有点人为化了。要了解这样分开來的意义，我們只要回想一下，隨着水流剪力的傳达到河床周界，一部分水流的能量便在周界上轉換而成紊动的动能。通过粗糙床面而產生的能量轉換就發生在床沙顆粒上。由此而產生的紊动至少在一个短時間內停留在床沙顆粒附近，以后將会提到，它对于推移質的运动有極大的影响。在另一方面，和形狀阻力有关的那一部分能量，是在水流的分离面上轉

●〔譯者注〕 原著載于 1942 年美國土木工程師學會學報中，是分析水槽試驗結果不可或缺的工具，因此特譯出刊入篇末附錄中。

換為紊動的，它和床面的泥沙顆粒隔着相當距離。這一部分能量對於推移質的運動並沒有直接影響，因此在考慮整個輸沙問題時一般可以略去不計。從以上的說明，我們可以明白把水流剪力分成兩部分 u'_* 及 u''_* 有極重大的意義。這裡

$$\left. \begin{aligned} u'_* &= \sqrt{S_e R' g} \\ u''_* &= \sqrt{S_e R'' g} \end{aligned} \right\} \dots \dots \dots \dots \quad (6)$$

根據同樣的推論，流速在床面顆粒附近的分布可用公式(1)到(3)表示，不過其中 u_* 應為 u'_* 。根據坎魯根的試驗結果，在垂線上的平均流速可用下列公式決定：

光滑床面

$$\frac{\bar{u}}{u_*'} = 3.25 + 5.75 \log_{10} \left(\frac{R' u_*'}{\nu} \right) = 5.75 \log_{10} \left(3.67 \frac{R' u_*'}{\nu} \right) \dots \dots \quad (7)$$

粗糙床面

$$\frac{\bar{u}}{u_*'} = 6.25 + 5.75 \log_{10} \left(\frac{R'}{k_s} \right) = 5.75 \log_{10} \left(12.27 \frac{R'}{k_s} \right) \dots \dots \quad (8)$$

如果把上述兩者及其間的過渡區完全包括在內，則

$$\frac{\bar{u}}{u_*'} = 5.75 \log_{10} \left(12.27 \frac{R' x}{k_s} \right) = 5.75 \log_{10} \left(12.27 \frac{R'}{A} \right) \dots \dots \quad (9)$$

其中 x 是 k_s/δ' 的函數，和圖4中所示一樣

$$\delta' = \frac{11.6\nu}{u_*'} \dots \dots \dots \quad (10)$$

同樣地，我們也可以寫出 \bar{u}/u''_* 的公式來，基本上和公式(9)相當。根據 u''_* 的產生淵源，我們可以推想 \bar{u}/u''_* 應該和沙紋或沙丘的形狀、大小有關。經驗指出，沙紋或沙丘的形狀及大小因床面上的輸沙率多寡而異。在以後我們還要指出泥沙的運動是下列水流函數的函數：

$$\Psi' = \frac{\rho_s - \rho_t}{\rho_t} \frac{D_{35}}{R' S_e} \dots \dots \dots \quad (11)$$

其中 ρ_s 及 ρ_t 分別為泥沙和水的密度， D_{35} 則為床沙組成中百分之三十五都比此為細的粒徑， R' 及 S_e 的意義在以前已加說明。這樣，我們可以想到， \bar{u}/u''_* 應是 Ψ' 的函數。事實證明在兩岸不受約束的天然河道里，這一個關係確實存在，如圖5所示。當然 \bar{u}/u''_* 幾乎不包括河岸、水生植物，或者其他的障礙物所產生的阻力，這一大類阻力應該單獨分別計算。